

Министерство сельского хозяйства Российской Федерации
Федеральное государственное бюджетное образовательное учреждение
высшего профессионального образования
«Саратовский государственный аграрный университет
имени Н. И. Вавилова»

АГРОФИЗИЧЕСКИЕ СВОЙСТВА ПОЧВ

краткий курс лекций

для аспирантов

Направление подготовки
35.06.01 Сельское хозяйство

Профиль подготовки
Агрофизика

Саратов 2014

УДК 631.4
ББК 40.3
П73

Рецензенты:

Заведующий отделом «Экологии агроландшафтов и ГИС» ВНИИСХ Ю-В, доктор сельскохозяйственных наук, профессор ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ»

И.Ф.Медведев

Доктор с.-х. наук, профессор кафедры «Земледелие, мелиорация и агрохимия» ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ»

Н.Е.Синицына

П73 **Агрофизические свойства почв:** краткий курс лекций для аспирантов направления подготовки 35.06.01 «Сельское хозяйство» / Сост.: В.И. Губов// ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ». – Саратов, 2014. – 63 с.

Краткий курс лекций по дисциплине «Агрофизические свойства почв» составлен в соответствии с рабочей программой дисциплины и предназначен для аспирантов направления подготовки 35.06.01 «Сельское хозяйство». Краткий курс лекций содержит теоретический материал важнейшим процессам и свойствам почвы, путям их рационального использования. Направлен на формирование у аспирантов знаний об основных агрофизических свойствах почв, и умения применять эти знания для решения профессиональных задач.

УДК 631.4
ББК 40.3

© Губов В.И., 2014

© ФГБОУ ВПО «Саратовский ГАУ», 2014

Введение.

Агрофизические свойства почв – это раздел науки «Почвоведение». Она изучает физические свойства почв и протекающие в них физические процессы.

Почва, как физическое тело, представляет собой полидисперсную, гетерогенную систему, состоящую в основном из минеральных частиц различной величины и разного минералогического и химического составов. Между этими частицами образуются пустоты (поры), заполненные почвенным раствором или почвенным воздухом.

Почвы, благодаря своей дисперсности, обладают большой поверхностью и значительной поверхностной энергией. Это обеспечивает проявление процессов обмена между твердой и жидкой фазами почвы.

Степень проявления процессов в почве зависят от агрофизических свойств почвы. Наиболее тесный контакт дисциплина «Агрофизические свойства почв» имеет с земледелием и мелиорацией, задачей которых является временное или коренное улучшение, главным образом, физических свойств почвы для практических целей.

Знание физических свойств почв и грунтов важно при оценке их как строительного фундамента, санитарного состояния (Воронин, 1979; Дояренко, 1963). В настоящее время изучению физических свойств почвы уделяется большое внимание; оно производится как в стационарных условиях, так и в экспедиционных.

Краткий курс лекций по дисциплине «Агрофизические свойства почв» предназначен для аспирантов по направлению подготовки 35.06.01 «Сельское хозяйство». Он раскрывает фазовый состав почвы, особенности почвы как физического тела, основные физические свойства почв, их взаимосвязь, пути рационального их использования и мероприятия по мелиорации. Курс нацелен на формирование у аспирантов общепрофессиональных компетенций: «способностью к критическому анализу и оценке современных научных достижений, генерированию новых идей при решении исследовательских и практических задач, в том числе в междисциплинарных областях» (УК-1); «владением культурой научного исследования в области сельского хозяйства, агрономии, защиты растений, селекции и генетики сельскохозяйственных культур, почвоведения, агрохимии, ландшафтного обустройства территорий, технологий производства сельскохозяйственной продукции, в том числе с использованием новейших информационно-коммуникационных технологий» (ОПК-2); «способностью к разработке новых методов исследования и их применению в области сельского хозяйства, агрономии, защиты растений, селекции и генетики сельскохозяйственных культур, почвоведения, агрохимии, ландшафтного обустройства территорий, технологий производства сельскохозяйственной продукции с учетом соблюдения авторских прав» (ОПК-3); и профессиональных компетенций: «способностью оценивать почвенно-экологические условия и степень пригодности их для возделывания сельскохозяйственных культур» (ПК-2); «владением методами диагностики почвообразовательного процесса, системного исследования почв в агроэкосистемах, устойчивости почв к антропогенному воздействию» (ПК-3); «готовностью применять приемы управления агрофизическими свойствами почв и рационального использования биологических ресурсов на основе теоретико-методологических основ системного исследования плодородия» (ПК-4).

Лекция 1. КРАТКАЯ ИСТОРИЯ РАЗВИТИЯ УЧЕНИЯ О ФИЗИКЕ ПОЧВ

Научная дисциплина «Физика почв» зарождалась и развивалась в тесном содружестве с развитием земледелия. Эта научная дисциплина была нацелена, прежде всего, на разработку научных основ создания наиболее благоприятных условий для выращивания сельскохозяйственных растений.

Основоположником изучения физических свойств почв считается выдающийся русский агроном И.М. Комов (1750-1792). В своей знаменитой книге «О земледелии», изданной в 1788 г. в Петербурге, он написал, что "... само земледелие не что иное, как часть физики опытной...». Комов одним из первых сформулировал принципы изучения гранулометрического состава почв, указав на возможность разделения их на фракции «глина» и «песок» отмучиванием мелкозема в воде. Он рассматривал вопросы улучшения структуры глинистых почв путем добавления в них извести и песка, а песчаных, наоборот, - путем добавления в них глины.

Другим пропагандистом использования знаний о физических свойствах почв в сельском хозяйстве был выдающийся русский ученый, профессор МГУ Павлов М.Г. Первый том своего пятитомного издания о ведении сельского хозяйства он озаглавил как "Физические основы земледелия". В нем Павлов дал физическое объяснение используемых в земледелии агротехнических приемов.

Специальную работу по физике почв, в связи с их обработкой выполнил профессор Н.И. Железнов. Им был впервые предложен прибор для определения сопротивления почв сдавливанию и расклиниванию.

Первое описание физических свойств почв сделал немецкий ученый Шюблер (1830). Он описал такие физические свойства почв как: плотность твердой фазы, плотность сложения сухой почвы; влагоемкость почвы, скорости испарения воды и поглощения водяного пара, теплоту смачивания, прочность, пластичность, вязкость, теплоемкость и теплопроводность почв, степень поглощения солнечной радиации, электропроводность почв. Шюблер показал, что большое разнообразие показателей физических свойств почв - это отражение единого свойства, как совокупности этих показателей, взаимосвязанных друг с другом. Он объяснил, почему почвы бывают глинистыми, песчаными, влажными сухими, холодными и теплыми.

Изучением физических свойств почв занимался и известный немецкий ученый Вольни. Однако он изучал физические свойства отдельных фракций, а не целостной, ненарушенной почвы. Вольни основал первый специализированный агрофизический журнал. В этом журнале публиковались специальные статьи о физических свойствах почв.

Физические свойства почв начали изучать системно в период создания науки о почвах. Этому способствовало не только возникновение науки, но и прошедшая в 1891 году в степных районах России жестокая засуха, вызвавшая страшный голод. Необходимо было понять причины возникновения засух и найти или методы ее предупреждения, или методы регулирования водного режима почв. С этой целью были проведены целенаправленные исследования передовых русских ученых, во главе с В.В. Докучаевым. Вопросами изучения физических свойств почв в это время занимались такие известные ученые как П. А. Костычев, А. А. Измаильский, Г.Н. Высоцкий, П.В. Отоцкий.

П.А. Костычев впервые научно обосновал роль органического вещества и катиона кальция в агрегировании почв.

Н.М.Сибирцев первый предложил классификацию механического (гранулометрического) состава почв.

Изучением различных физических свойств почв занимались также В.Р. Вильямс, П.С. Коссович, А.Ф. Лебедев, А.Г. Дояренко, Н.А. Качинский.

А.Ф. Лебедев развил представления о существовании в почве двух форм конденсации пароводной воды: молекулярной (адсорбционной) и

термической. Он также ввел понятия о пленочной влаге и влиянии поверхностных сил на почвенную воду.

Особо выделяются работы К.К. Гедройца, который провел блестящие исследования по влиянию обменных катионов на дисперсность и структуру почв. Это была первая попытка изучения свойств почв на молекулярно-ионном уровне.

Первым русским агрофизиком по праву считается Алексей Григорьевич Дояренко (1874-1958). Это первый ученый, который дал толчок и направил развитие физики почв как нового научного направления. Это направление привел в систему ученик А.Г. Дояренко - Никодим Антонович Качинский (1894-1976), который основал и развил уже генетическую агрофизическую школу. Н.А. Качинским была организована первая кафедра физики почв (1943).

Вопросами изучения почвенной влаги, ее подвижности и доступности для растений занимался С.И. Долгов.

Фундаментальное обобщение по водно-физическим свойствам и водным режимам почв сделал Андрей Алексеевич Роде. Его монография "Основы учения о почвенной влаге" отмечена Государственной премией СССР.

И.Н. Антипов-Каратаев развил учение о почве, как о полидисперсной системе.

Широкую известность в области изучения структуры почвы получили исследования А.Ф. Тюлина, С.А. Захарова, Н.И. Саввинова, П.В. Вершинина, И.Б. Ревута.

В дальнейшем в исследованиях по физике почвы все чаще начинают принимать участие не только почвоведы, но и ученые других специальностей, особенно физики. По инициативе академика А.Ф. Иоффе в 1932 г. в Ленинграде был открыт Физико-агрономический институт.

Существенный вклад в развитие теоретических основ физики почв в XX в. внесли и зарубежные ученые. Это американский физик Бакингом, предложивший концептуальную основу исследований по физике поведения воды в ненасыщенных влагою почвах. Он ввел понятие «капиллярный потенциал воды в почве», и показал, что силы, влияющие на равновесие и движение воды в почве, носят консервативный характер и поддаются трактовке в скалярных величинах - потенциалах. Второе важное положение его концепции состоит в том, что закон Дарси применим к оценке движения воды в ненасыщенных водой почвах.

Бакингом первый ввел понятие "проводимость" почвы, и установил ее зависимость от влажности. Однако эти идеи Бакингема были реализованы позднее в работах Ричардса, Скофильда, Чайлдса и других, спустя 25-30 лет.

Другой американский ученый, физик Бриггс выдвинул концепцию о существовании воды в почве в виде качественно различных форм и категорий.

Исследователь Паттен заложил теоретические основы процессов переноса тепла в почвах и теплофизических свойств почв.

Процесс познания физических свойств почв в почвоведении продолжается не менее интенсивно, чем и в предыдущие периоды. Это научное направление оформилось в самостоятельную научную дисциплину «Физика почв», как раздел фундаментальной науки «Почвоведение». Современное направление в «Физике почв» акцентирует свое внимание на разработке математических моделей переноса масс веществ в почвенном профиле, особенно воды и солевых растворов. Это направление развивается в Московском государственном университете Шейным Е.В.

Большой вклад в развитие «Физики почв» внесли русские почвоведы А.Д. Воронин, В.П. Панфилов.

Как природное физическое тело, почва является самостоятельным природным материальным телом. Она обладает всеми свойствами, составом, внешним обликом, габаритами (размером), как и другие материальные тела.

Почва имеет разный состав: минералогический, гранулометрический и химический.

Почва обладает разными свойствами: физическими, химическими,

водными и воздушными.

Внешний облик почвы выражен в ее морфологии, а именно - в окраске генетических горизонтов, их сложении, их мощности.

Габариты почвы имеют трехмерный размер: по вертикали (мощность генетических горизонтов и всего почвенного профиля), по горизонтали (размеры педона, или почвенного индивидуума).

Основной особенностью почвенной системы является ее способность находиться в состоянии постоянного динамического развития. Почва непрерывно развивается в направлении от простого к сложному. Это выражается в увеличении количества генетических горизонтов, а также в усложнении их состава и свойств.

Развитие почвы и есть ее функционирование, функционирование почвенной системы. Выражается это в виде взаимодействия всех почвенных фаз.

Взаимодействие почвенных фаз проявляется в виде физических и химических процессов, процессов обмена веществом и энергией между всеми фазами.

Степень проявления этих процессов, как и количественные отношения между почвенными фазами, обуславливается экологическими условиями. В пространстве педосферы экологические условия многообразны, что и приводит к формированию большого разнообразия почвенных профилей в виде типов, подтипов и т.д.

При этом во всех случаях, процессы взаимодействия почвенных фаз идут по одной, общей схеме. Всю совокупность этих процессов, для удобства изучения, разделяют на процессы химические и физические. Химические процессы изучает научная дисциплина «химия почв», а физические - «физика почв».

Вопросы для самоконтроля

- 1) Становление науки «Почвоведение» и его раздела «Агрофизические свойства почв»
- 2) Основоположники науки «Почвоведение» и раздела «Агрофизика почв».
- 3) Важнейшие элементы почвенного плодородия.
- 4) Значение трудов крупнейших ученых в становлении науки «Физика почв»

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

Основная

1. **Ковриго В.П.** Почвоведение с основами геологии: учебник /В.П. Ковриго, И.С. Кауричев, Л.М. Бурлакова. – 2-е изд., доп. И перераб. – М. : КолосС, 2008. – 439 с. : ил.
2. **Мамонтов В.Г.**Общее почвоведение/ В.Г. Мамонтов [и др.]. – М.: КолосС, 2006. – 456 с.
3. **Муха В.Д.** Агрочесоведение: Учебник для студентов высших учебных заведений/ В.Д. Муха, Н.И. Картамышев, Д.В. Муха; Под ред. В.Д. Мухи. – М.: КолосС, 2003.– 528 с.

Дополнительная

1. **Наумов В.Д.** География почв: учебное пособие / В.Д. Наумов. – М. : КолосС, 2008. – 288 с. : ил. – (Учебники и учеб.пособия для студентов высш. Учеб.заведений).
2. **Баздырев Г.И.** Земледелие с основами почвоведения и агрохимии: учебник / Г.И. Баздырев, А.В. Сафонов. - М. : КолосС, 2009. - 415 с. : ил. - (Учебники и учеб.пособия для студентов высш. учеб. заведений).
3. **Синицына Н.Е.** Почвы Саратовской области/ Н.Е. Синицына, В.В. Кравченко, С.И. Сысоев, В.И. Губов, Ю.М. Гришин, Т.И. Павлова; Под общей ред. Синицыной Н.Е.; ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ». – Саратов, 2009. – 98 с.
4. **Шеин Е.В.** Агрофизика/ Е.В. Шеин, В.М. Гончаров. – Ростов н/Д.: Феникс, 2006. – 400с. Ил. (Высшее образование).

Программное обеспечение и Интернет-ресурсы

1. Базы, информационно-справочные и поисковые системы: Yandex, Google, Rambler
2. <http://forest.geoman.ru/forest/item/f00/s01/e0001231/index.shtml>
3. <http://library.sgau.ru>

<http://www.derev-grad.ru/pochvovedenie/pochvovedenie.html>

Лекция 2. ТВЁРДАЯ ФАЗА ПОЧВ - МАТРИЦА ПОЧВЫ КАК ПРИРОДНОГО ОБРАЗОВАНИЯ. СОСТАВ ТВЁРДОЙ ФАЗЫ

Почва - многофазное природное тело, вещество которого представлено фазами: жидкая, газовая, живая и твёрдая.

Твёрдая фаза состоит из минеральной части и органической. Основную же массу почвы, как природного образования, составляет ее минеральная часть. Органическая часть преобладает в органогенных горизонтах (подстилки, торфяные горизонты, степной войлок). В гумусо-аккумулятивных горизонтах на долю органической части приходится 5-15% общей массы горизонта.

Минеральная часть профиля составляет основную его часть, следовательно, в ней и происходят все процессы почвообразования, включая физические. Поэтому необходимо детально знать состав и свойства минеральной части почв, как их матрицы.

Твёрдая фаза почв состоит из частиц различных минералов. Эти частицы, или элементарные почвенные частицы (ЭПЧ). Представляют собой обособленные минеральные, органо-минеральные, органические образования кристаллического или аморфного строения, все молекулы которого находятся в химической взаимосвязи. Различают первичные механические элементарные частицы, которые образуются в процессе выветривания, дробления горных пород и минералов, и вторичные частицы, образующиеся путём синтеза конечных продуктов выветривания молекулярного и коллоидного размеров, коагуляции, а также биологическим путём.

2.1. Состав минеральной части почв

Минеральная часть почвы происходит от горной породы и минералов, трансформирующихся в процессе выветривания, и наследует химический, гранулометрический и минералогический состав последних.

Напомним, что в формировании земной коры принимают участие три основных типа горных пород:

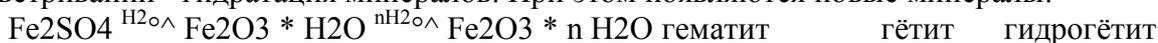
- магматические - образовались путём охлаждения и затвердения магмы в толще земной коры или путём охлаждения и затвердения лавы, излившейся на поверхность Земли при вулканических извержениях;
- метаморфические - образовались в глубинных зонах Земли из осадочных и магматических пород путём перекристаллизации под воздействием высокого давления, температуры, горячих вод, газов;
- осадочные - представляют собой продукты механического и химического выветривания магматических и метаморфических пород. Формируются на дне океанов, морей, озёр, болот и на поверхности суши.

Все три типа горных пород подвергаются воздействию климата, живых организмов, что приводит к их трансформации, сопряженной с усложнением строения минералов, образованием вторичных минералов, перераспределением химических элементов. Данный процесс называют выветриванием. Выветривание горных пород можно представить в виде общей схемы: порода

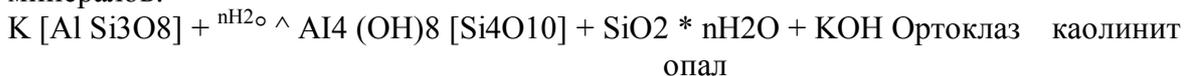
(100% первичных минералов) + температура воздуха + H_2O + O_2 + CO_2 + органическое вещество + первичные минералы (30-90%) + вторичные минералы (глинистые) + растворимые соли + оксиды.

По Польшову, процесс выветривания происходит в несколько этапов. На I этапе происходит механическое дробление горных пород и минералов без изменения их химического состава. На этом этапе преобладает физическое выветривание. Порода начинает пропускать и задерживать влагу, в более глубокие слои проникают газы O_2 и CO_2 . Постепенно под воздействием атмосферных осадков продукты выветривания

лишаются соединений хлора и серы - начинается химическое выветривание. На II этапе минеральная масса, уже лишенная соединений хлора и серы, теряет щелочные и щелочноземельные основания. Химическое выветривание сопряжено с реакцией окисления первичных минералов. При этом к окислителям относятся кислород (O₂), сера в форме (SO₄) и углерод в форме (CO₂). Так, Fe²⁺, Mn²⁺, S²⁻ окисляясь, переходят в соединения Fe₂O₃, MnO₂, Na₂SO₄, CaSO₄. Следующая реакция при химическом выветривании - гидратация минералов. При этом появляются новые минералы:



При химическом выветривании характерно также взаимодействие веществ с водой с образованием различных соединений - это реакция гидролиза. Она приводит к замещению щелочных и щелочноземельных катионов на ионы водорода в кристаллических решетках минералов:



Химическое выветривание приводит к изменению физического состояния минералов, их кристаллической структуры, к формированию вторичных глинистых минералов (каолинит, монтмориллонит и др.), обладающих высокой ёмкостью поглощения и влагоёмкостью. Процесс химического выветривания неотделим от биологического выветривания, которое заключается в преобразовании минералов и горных пород под воздействием живых организмов и продуктов их жизнедеятельности (микроорганизмы, лишайники, макроорганизмы - сурки, кроты и др.).

Свойства почв во многом определяются химическим составом первичных минералов, их кристаллической структурой и количеством образовавшихся из горных пород в процессе выветривания вторичных минералов. Принято считать, что к первичным минералам относятся частицы более 0,001 мм, ко вторичным - менее 0,001 мм. Такое разделение довольно условно, но всегда подразумевается, что первичные минералы в процессе выветривания трансформируются во вторичные (глинистые) минералы.

Первичные минералы Как уже отмечалось, первичные минералы унаследованы от исходной, материнской почвообразующей породы. Но количество первичных минералов и их соотношение между собой отличается от исходного состояния вследствие внутрипочвенных процессов выветривания.

Первичные минералы отражают минералогический состав почвообразующей породы. Но в минералогическом составе почв, в отличие от исходной горной породы, из первичных минералов преобладают наиболее устойчивые, не подвергшиеся разрушению.

По степени нарастания степени устойчивости первичных минералов к разрушению они располагаются в следующем порядке:

Кальцит ^ доломит ^ оливин ^ авгит ^ диопсид ^ гиперстен ^ роговая обманка ^ биотит ^ хлорит ^ эпидот ^ плагиоклазы ^ полевые шпаты ^ апатит.

Устойчивые первичные минералы остаются в почве, формируя её скелет, гранулометрический состав, а менее устойчивые трансформируются во вторичные минералы. Из устойчивых минералов наибольший агрономический интерес представляют полевые шпаты, слюда, кварц, амфиболы и пироксены, составляющие основную массу магматических пород (по Ф.У. Кларку):

Минералы	Содержание, %
Полевые шпаты	59,5
Кварц	12,0
Амфиболы и пироксены	16,8
Слюды	3,8
Прочие минералы	7,9

В почвах, первичными минералами наиболее богаты крупные фракции мелкозема (более 0,001 мм), но больше всего их содержит песчаная фракция (более 0,01 мм).

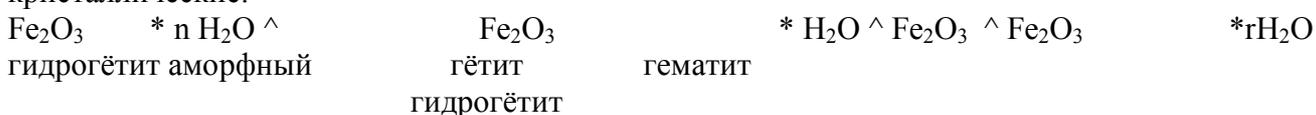
Вторичные минералы

Вторичные минералы являются продуктом процессов почвообразования. Исключением могут служить глинистые (глинные) минералы, в основном унаследованные от древнего почвообразования или от процессов гипергенеза коры выветривания.

Способы образования вторичных минералов в процессе выветривания разнообразны. Наиболее распространены следующие:

1. Кристаллизация твердых минералов (минералы простых солей) из раствора заключается в том, что соли, находящиеся в растворённом состоянии, при испарении воды или понижении температуры кристаллизуются. В условиях сухого климата в почве накапливаются галит (NaCl), мирабилит ($\text{Na}_2\text{SO}_4 \cdot 10 \text{H}_2\text{O}$), гипс ($\text{CaSO}_4 \cdot 2 \text{H}_2\text{O}$), сода ($\text{Na}_2\text{CO}_3 \cdot 10 \text{H}_2\text{O}$), кальцит (CaCO_3), магнезит (MgCO_3) и другие минералы. Эти минералы определяют степень и характер засоления, формирование горизонтов, насыщенных карбонатом кальция, гипсом.

2. Кристаллизация твердых аморфных веществ (минералы класса гидроксидов и оксидов). Образование минералов таким способом широко распространено. Примером является переход аморфных гидроксидов железа и алюминия в кристаллические:



кристаллический

3. Гидролиз, гидратация и дегидратация, окислительно-восстановительные реакции, диспергирование, изоморфные замещения первичных и вторичных минералов.

Глинистые минералы составляют в основном самые мелкие фракции мелкозема (менее 0,001 мм). Именно эти фракции (состоящие в основном из глинистых минералов) и определяют многие процессы, протекающие в почвах, включая физические.

Среди глинистых минералов резко отличаются по своему строению и по свойствам минералы двух групп:

- минералы группы каолинита, имеющие слоистое строение, с двухслойным пакетом, обладающие небольшой емкостью поглощения, и поэтому менее активные в процессах обмена, поглощения;

- минералы группы монтмориллонита, имеющие также слоистое строение, но пакет трехслойный; расстояния между слоями в пакете способны изменять свои размеры. Благодаря такому свойству минералы с трехслойным пакетом обладают высокой емкостью поглощения, и поэтому они более активны в процессах обмена и поглощения.

Глинистые минералы, особенно группы монтмориллонита, играют наиважнейшую роль в проявлении физических процессов, а, следовательно, и в формировании физических свойств почв.

Кроме глинистых минералов, в почвах широко распространены и другие вторичные минералы: соли простых солей (хлориды, сульфаты одно- и двухвалентных катионов), оксиды трехвалентных катионов (R_2O_3) и их гидроксиды.

2.2.Г гранулометрический состав твердой фазы почв

Гранулометрический состав почв отражает содержание минеральных частиц в мелкоземе, в состав которого входят частицы менее 1 мм.

Под гранулометрическим (механическим) составом почв ипочвообразующих пород понимается *относительное содержание в почве элементарных почвенных частиц (ЭПЧ) различного диаметра, независимо от их минералогического и химического состава*. Гранулометрический состав выражается, прежде всего, в виде массовых процентов фракций гранулометрических частиц разного размера.

Элементарные почвенные частицы

Частицы почвенные элементарные - это обломки пород и минералов, песчаные,

пылеватые, илистые и коллоидные частицы почв, все элементы которых находятся в химической связи и не поддаются общепринятым методам пептизации, применяемым при подготовке почв к гранулометрическому анализу. Почвенные частицы в почве соединены в микро- и макроагрегаты природным «клеем». Таким, агрегирующим ЭПЧ в почве веществом, как правило, являются ионы Ca^{2+} , органические вещества. К микроагрегатам в физике почв (К.К.Гедройц) относят почвенные агрегаты размером $< 0,25$ мм.

Принципиальное отличие микроагрегатов от ЭПЧ состоит в том, что микроагрегаты являются устойчивыми структурами при определенных внешних воздействиях, состоящими из ЭПЧ.

В почвоведении под почвенными частицами (гранулами) понимают обломки минералов (или горной породы), имеющие разные размеры в диаметре. Эти частицы называют почвенными фракциями гранулометрического состава.

Разные авторы используют разные названия почвенным фракциям, а также для разных фракций предлагают использовать разную размерность. Для оценки гранулометрического состава мелкозема почв (и грунтов) в почвоведении в настоящее время принята система названий почвенных фракций и их размерность, предложенная Н.А. Качинским (табл. 1).

Среди выделенных фракций наибольшую роль в проявлении и протекании различных процессов, играют самые мелкие фракции (в основном менее 0,01мм). Но в гранулометрическом составе почв всегда присутствуют как мелкие, так и крупные фракции, имеющие следующую размерность:

- гравий, частицы размером 1-3 мм в диаметре; обычно состоит из обломков первичных минералов;
- песок, частицы размером 0,05-1 мм в диаметре; также представлен первичными минералами;
- пыль, частицы размером 0,001-0,05 мм в диаметре; состоят из вторичных минералов;
- ил, частицы размером менее 0,001 мм, представлен высокодисперсными вторичными минералами.

Частицы различных размеров объединяются во фракции: глинистую и песчаную.

Песчаная фракция (физический песок), в которую входят частицы крупнее 0, 01 мм, не обеспечивает необходимый для растений влагозапас в почвах, так как эти частицы имеют низкую влагоемкость. Но частицы этой фракции хорошо фильтруют воду, обеспечивая хорошую водопроницаемость почв. Почвы, содержащие много песчаной фракции? хорошо дренированы, не переувлажняются, всегда обеспечены воздухом.

Фракции пыли и ила (физическая глина), в которую вошли частицы размером менее 0,01 мм, обладают лучшей влагоемкостью, и поэтому являются более водонакопляющими и водозадерживающими. Почвы, содержащие относительно большое количество фракции пыли, более влагоемки, но менее водопроницаемы, чем песчаные фракции. Воздушный режим этой фракции хуже, чем песчаной.

Почвы, обладающие оптимальными водно-воздушными режимами, содержат все фракции гранулометрического состава в определенных соотношениях (табл. 2).

Как правило, в большинстве почв (кроме горных, щебнистых) преобладает фракция мелкозема (менее 1 мм).

Таблица 1

<i>Фракции</i>	<i>Размер частиц, мм</i>	<i>Фракции</i>	<i>Размер частиц, мм</i>
Камни	> 3	Пыль	0,05-0,001
Гравий	3-1	<i>крупная</i>	0,05-0,01
Песок	1-0,05	<i>средняя</i>	0,01-0,005
<i>крупный</i>	1-0,5	<i>мелкая</i>	0,005-0,001
<i>средний</i>	0,5-0,25	Ил	<0.001

<i>мелкий</i>	0,25-0,05	<i>глинистый</i>	0,001-0,0005
		<i>коллоидный</i>	0,0005-0,0001
		Коллоиды	<0,0001

Таблица 2

Классификация почв по гранулометрическому составу (по Качинскому)

Состав	Физический песок (>0,01мм),%	Физическая глина (<0,01мм),%	Преобладающая фракция, мм
Суглинок тяжелый: <i>иловатый</i>	40-60	60-40	<0,001
<i>пылеватый</i>			0,01-0,001
<i>крупнопылеватый</i>			0,05-0,01
Суглинок средний:	30-40	70-60	
<i>иловатый</i>			<0,001
<i>пылеватый</i>			0,01-0,001
<i>крупнопылеватый</i>			0,05-0,01
Суглинок легкий	20-30	80-70	
<i>песчаный</i>			>0,05
<i>крупнопылеватый</i>			0,05-0,012
Песок рыхлый	0-10	90-100	
<i>крупнопылеватый</i>			0,05-0,01

Соотношение фракций «физический песок» и «физическая глина» положено в основу принципа оценки гранулометрического состава мелкозема почв. На этом принципе построена и классификация гранулометрического состава почв. Следует иметь в виду, что разные почвы имеют разный гранулометрический состав. У них соотношение между фракциями может изменяться в различных пределах: то с преобладанием фракции физического песка (супесчаные, песчаные почвы), то с преобладанием фракции физической глины (суглинки, глины). Линия такого раздела фракций на физический песок и

физическую глину обусловлена их разной степенью активности участия в протекающих процессах обмена, поглощения и т. п. Наиболее важным показателем в гранулометрическом составе почв, отражающем их активность в поглощении веществ и их обмене, является количественное наличие в них фракции >0,001 мм. Чем больше этой фракции в гранулометрическом составе почв, тем сильнее в них выражены такие их свойства, как емкость поглощения, активность обмена, пластичность, липкость и т.п.

2.3. Химический состав твердой фазы почв (минеральной части)

Известно, что почва состоит из минеральных, органических и органоминеральных веществ. Источником минеральных соединений почвы являются горные породы, из которых слагается оболочка земной коры - литосфера. Минеральная часть составляет 80-90 % и более от веса почв и только в органогенных почвах снижается до 10 % и менее.

В составе почв обнаружены почти все известные химические элементы. Средние цифры, показывающие содержание отдельных элементов в литосфере и почвах, по предложению академика А.Е. Ферсмана стали называть кларками в честь американского геохимика Ф.У. Кларка, впервые вычислившего в 1889 г. средний химический состав

земной коры.

Изучение почв с геохимической точки зрения было впервые начато академиком В.И. Вернадским в 1911 г. Относительное содержание отдельных химических элементов в литосфере и почве колеблется в широких пределах (табл. 3).

Таблица 3

Среднее содержание (в весовых процентах) химических элементов в литосфере и почвах (по А.П. Виноградову, 1950)

Элемент	Литосфера	Почва	Элемент	Литосфера	Почва
O	47,2	49,0	Ti	0,60	0,46
Si	27,6	33,0	H	0,15	
Al	8,8	7,13	C	0,10	2,00
Fe	5,1	3,80	S	0,09	0,085
Ca	3,6	1,37	P	0,08	0,09
Na	2,64	0,63	N	0,01	0,10
K	2,60	1,36			
Mg	2,10	0,60			

Литосфера состоит почти наполовину из кислорода (47,2%), более чем на четверть из кремния (27,6%), далее идут алюминий, железо, кальций, натрий, магний. Восемь названных элементов составляют более 99% общей массы литосферы. На долю таких важнейших для питания растений элементов, как кислород, азот, сера, фосфор и др., приходится десятые и сотые доли процента. Ещё меньше в земной коре элементов, необходимых растениям в малых количествах, так называемых микроэлементов.

Поскольку минеральная часть почвы в значительной степени обусловлена химическим составом горных пород литосферы, имеется сходство почвы с литосферой по относительному содержанию отдельных химических элементов. Как в литосфере, так и в почве на первом месте стоит кислород, на втором кремний, затем алюминий, железо и т.д. Однако в почве, по сравнению с литосферой, в 20 раз больше углерода и в 10 раз азота. Накопление этих элементов в почве обусловлено жизнедеятельностью организмов, в составе которых в среднем содержится углерода 11%, азота 0,3% на живое вещество (по А.П. Виноградову).

В почве больше кислорода и водорода как элементов воды. Значительно больше кремния и меньше, чем в литосфере, алюминия, железа, магния, натрия, калия и других элементов, что является следствием процессов выветривания и почвообразования. Первоисточником химических элементов всех почв и пород являются магматические породы. Они составляют 95% общей массы пород, слагающих верхнюю 16-километровую толщу литосферы.

Магматические породы по химическому составу очень разнообразны. По среднему содержанию кремнезёма, как самой главной составной части, магматические породы делятся на пять групп: ультракислые, содержащие 75% и более; кислые - 75-65 %; среднекислые - 65-52 %; основные - 52-40 %; ультраосновные - меньше 40 %. Основные породы не содержат свободного кварца, богаты щелочно-земельными основаниями, бедны щелочами. С переходом к средним и кислым породам уменьшается содержание кальция, возрастает количество калия. В кислых породах количественно преобладает калиевый полевой шпат. Ультраосновные породы сложены минералами, у которых нет кальция.

На долю осадочных пород приходится только 5 % литосферы. Метаморфические породы в расчёт не принимаются, так как причисляются к породам, из которых они образовались.

Процессы выветривания, переотложения продуктов выветривания горных пород, слагающих литосферу, приводят к образованию рыхлых пород различного химического состава, являющихся главными почвообразующими породами. В верхних частях этих

пород формируются почвы. На долю магматических пород поверхности литосферы приходится только около 25 %.

Химический состав рыхлых почвообразующих пород обуславливается химическим составом продуктов выветривания первичной горной породы.

По содержанию щелочноземельных и щелочных оснований почвообразующие породы делятся на засоленные карбонатные и выщелоченные. Химический состав почвообразующей породы отражает в известной мере её гранулометрический и минералогический состав. Песчаные породы, богатые кварцем, состоят преимущественно из кремнезёма. Чем тяжелее гранулометрический состав породы, тем больше в ней высокодисперсных вторичных минералов, а, следовательно, меньше кремнезёма, больше оксидов алюминия, железа, химически связанной воды.

Почвы наследуют геохимические черты исходного материала почвообразующих пород. Богатство породы кремнезёмом сказывается на содержании этого оксида в почве. Почвы, развивающиеся на карбонатной породе - лёссе, отличаются большим содержанием кальция. Засоленность почвообразующей породы является источником засоления почвы и т.д. Однако порода, являясь материнским материалом почв, в процессе почвообразования подвергается изменению. В зависимости от типа почвообразования происходят изменения в содержании и распределении по профилю почвы различных химических элементов или оксидов. Каждый тип почвы приобретает характерную дифференциацию на горизонты с определённым химическим составом.

2.4.Агрегатный состав почв (почвенная структура)

Агрегатный состав минеральной части почв представляет собою совокупность почвенных агрегатов, имеющих разную форму и разную размерность.

Элементарные (индивидуальные) почвенные частицы и микроагрегаты, взаимодействуя между собой, укрупняются, образуя макроагрегаты, получившие название - *педы*.

Педами называют почвенные агрегаты, имеющие естественную форму и свой размер. Форма, размер и структура агрегатов, тесно связаны с гранулометрическим и микроагрегатным составами, и особенностями процесса почвообразования. Более мелкие минеральные частицы агрегируются (образуют комочки) лучше, чем крупные частицы. Образующиеся агрегаты (комочки) обуславливают важные свойства почв, особенно водно-воздушный режим их. Поэтому форма и размеры почвенных агрегатов являются одним из основных морфогенетических признаков, используемых при диагностике почв.

Все почвенные агрегаты по своим размерам разделяют на три группы (табл.4). Размер почвенных агрегатов, как и их форма, определяют характер сложения (упаковки) минеральных частиц почвы. Это обуславливает формирование и характер одного из важнейших свойств почвы - ее водно-воздушного режима.

Водно-воздушный режим почв создают не все почвенные агрегаты, а только агрегаты, с размером диаметра более 0,25 мм. Почвенные агрегаты меньшей размерности упаковываются довольно плотно, поэтому не образуют между мелкими агрегатами пор, и в целом - порозность. Отсутствие порозности, или ее маленькая величина, не обеспечивают воздухоёмкость, или она крайне мала. Поэтому, в почвоведении принято различать и выделять два вида почвенной структуры, для чего и введены два понятия:

- *почвенно-генетическая структура*
- *агрономически ценная структура*.

Под *почвенно-генетической* структурой понимается наличие почвенных агрегатов любой формы и любой размерности. Даже пылеватая частица, песчинка и т. п. оцениваются как отдельный почвенный агрегат. Для теории генетического почвоведения необходимо учитывать все формы почвенных агрегатов, включая песчаные зерна и частицы, размером пыли. Эти показатели дают возможность оценить степень

дисперсности почв и степень возможности мелкозема агрегироваться, т. е. образовывать почвенные агрегаты.

Таблица 4

Группы структур	Размер агрегатов, мм	Подгруппы структур	Размер агрегатов, мм
1. Микро структура	< 0,25	1. Тонкая 2. Грубая	<0,01 0,01-0,25
2. Макроструктура: комковатая	0,25-10	1. Мелкокомковатая 2. Среднекомковатая 3. Крупнокомковатая	0,20-1 1-3 3-10
3. Мегаструктура: глыбистая	>10	1. Мелкоглыбистая 2. Крупноглыбистая	10-100 >100

Группы и подгруппы почвенных агрегатов

В практике же земледелия главное значение имеет агрономически ценная структура, ибо только она обеспечивает оптимальный водно-воздушный режим почв.

В связи с этим напомним, что почвенное плодородие - это способность почв удовлетворять растения в пище, воде и воздухе. При оптимальном плодородии почв, 50% пор должно быть занято влагой, и 50% - воздухом.

Агрономически ценная структура почв

Под *агрономически ценной* структурой понимаются почвенные агрегаты (комочки), с размером их диаметра крупнее 0,25 мм. Наилучший максимальный размер агрегатов должен составлять 7мм, и не больше 10 мм. Эти агрегаты относятся к группе *мезоагрегатов*. Размер мезоагрегатов (10-0,25 мм) наиболее оптимален для равномерной их упаковки, обеспечивающий не только сохранение влаги, но и почвенного воздуха.

Почвенные мезоагрегаты должны быть прочными не только против механических воздействий, но и против воздействия воды, поэтому принято в почвоведении называть их *водопрочными*.

Н.А. Качинский установил, что для создания крупных пор, обеспечивающих хорошую воздухоёмкость и водоемкость, а также воздухопроницаемость и водопроницаемость, в суглинистых, увлажненных почвах, почвенные мезоагрегаты должны иметь размеры в пределах 7-10 мм.

В почвах постоянно сухих (сухие зоны, где надо сохранять влагу) и хорошо аэрируемых - размеры почвенных агрегатов могут быть значительно меньше, близкими к размерам песчаных зерен.

Агрегированность твердой фазы почв обуславливает их влагоемкость и их воздухоёмкость. В каждый конкретный момент времени, поровые пространства могут быть заполнены или почвенным воздухом, или водой. В большинстве почв в каждый конкретный момент времени часть пор может быть занята водой, а часть - воздухом. Но это соотношение не остается величиной постоянной и во времени непрерывно меняется, в зависимости от погодных условий и других факторов.

Это и составляет водно-воздушный режим почв.

При этом следует иметь в виду, что в почвах поток воды всегда стремится вытеснить из пор (полостей) почвенный воздух.

Агрегатный состав почв влияет на механические свойства почв (твердость, сложение и т.п.), на обеспечение растений влагой и воздухом, т.е. на рост и развитие корней растений. Поэтому, агрономы уделяют большое внимание вопросам создания именно

агрономически ценной структуры почв.

Оценка качества структуры почв (почвенных агрегатов)

Для оценки достоинств (качества) агрономической структурности почв введено понятие о коэффициенте структурности (K). Он выражается как отношение количества мезоагрегатов к сумме макро- и микроагрегатов:

$$K = a / b,$$

где: a - количество мезоагрегатов, b - сумма микро- и макроагрегатов. Качинский Н.А. предложил понятие «фактор дисперсности» (K_d). Выражается фактор дисперсности величиной процентного отношения содержания ила [фракции < 0,001 мм], освобожденного из почвенного агрегата под воздействием воды [I_m], к его общему содержанию в мелкозему [I_g):

$$K_d = I_m / I_g * 100\%.$$

Фактор дисперсности служит косвенным показателем способности плазмы образовывать водоустойчивые агрегаты. Чем больше ила высвободится из почвенного агрегата при воздействии на него воды (выше величина K_d), тем, следовательно, менее водоустойчивы к разрушению микро и макроагрегаты. И способность к агрегированию у таких почв невысокая.

Исходя из этого принципа, Н.А. Качинский предложил шкалу (градацию) микроструктурности почв по величине K_d . Она выглядит следующим образом:

при величине $K_d < 15$ - способность к оструктуривания почв высокая,

при величине K_d равной 15-25 - хорошая

при величине K_d равной 25-40 - удовлетворительная

при величине K_d равной 40-60 - не удовлетворительная

при величине $K_d > 60$ - весьма низкая.

Фагелер [1932] ввел представление о факторе структурности K_c :

$$K_c = [I_g - I_m] / I_g * 100\%.$$

Бэвер и Роадес [1932] предложили за величину степени агрегированности почв (K_a) считать величину, отражающую отношение содержания частиц, размером более 0,05 мм в микроагрегатах к их содержанию в мелкозему:

$K_a = [P_m - P_g] / P_m * 100\%$, где: P_m - содержание фракций размером > 0,05 мм в микроагрегатах;

P_g - содержание фракций > 0,05 мм в мелкозему.

На основании этих показателей предложена следующая градация почв по микроагрегированности:

>90 - очень высокая

80-90 - высокая 65-80 - хорошая

50-65 - удовлетворительная

35-50 - слабая

20-35 - весьма слабая

<20 - низкая.

А.Д. Воронин и М.С. Кузнецов [1970] предложили оценивать способность почвы к агрегированию величиной отношения активной (цементирующей) части мелкоземы почвы [< 0,001 мм] к ее и пассивной (скелетной) части почвы (> 0,001 мм)

Чем выше содержание активной части и меньше - пассивной, тем выше способность почвы к агрегированию.

Характер водно-воздушного режима почв обуславливается не только размерами почвенных агрегатов, но и их формой.

Форма почвенных агрегатов

По форме все почвенные агрегаты разделяются на три большие группы:

- *округло-кубовидная*
- *призмовидная*
- *плитовидная*.

Каждая группа включает несколько родов почвенной структуры. *1.Округло-кубовидная включает 7 родов:*

- глыбистая
- комковатая
- пылеватая
- ореховатая
- зернистая
- конкреционная
- икряная

II. *Призмовидная включает 3 рода:*

- столбовидная
- призмовидная
- призматическая

III. *Плитовидная включает 2 рода:*

- плитчатая
- чешуйчатая.

Условия и механизмы образования агрегатов следующие. В почвах одновременно с процессами слипания и связывания ЭПЧ, способствующими образованию сплошной массы, происходят процессы, приводящие к обособлению почвенной массы в виде отдельных фрагментов - педов, или макроагрегатов. Ведущее место среди этих процессов занимают непрерывно протекающие в почвах и сменяющие друг друга процессы иссушения и увлажнения, а также тесно связанные с ними процессы усадки и набухания. Процессы иссушения и увлажнения почв оказывают двойное влияние на формирование почвенных агрегатов. Сильное увлажнение приводит к разрыву связей между минеральными частицами и агрегатами, что проявляется при иссушении в виде трещин. Длительное иссушение почв, наоборот, способствует сближению минеральных частиц, что усиливает упаковку (плотность сложения). Эти процессы приводят к объемным изменениям в почве и вызывают в ней напряжения и образование трещин и плоскостей ослабления.

При образовании трещин илестые частицы ориентируются вдоль осей сдвига. Это способствует образованию и сохранению плоскостей ослабления, по которым формируются грани почвенных агрегатов. На образующихся гранях аккумулируются диспергированные глинистые частицы (ил, коллоиды), гумусовые вещества, полуторные окислы и другие продукты почвообразования. Эти отложения, возникшие на гранях агрегатов, получили название - *почвенные кутаны*. Мощность кутан может достигать размера 0,1 мм, а из глинистых частиц - нескольких миллиметров. Характерной особенностью кутан является наличие в них ориентированных глин. Тогда как в плазме почвенного агрегата (тонкодисперсная его часть), как правило, отсутствует направленная ориентация илестых частиц, что приводит к образованию трещин многогранной формы.

И плазма, и кутаны являются хорошими цементами (клеями), скрепляющими почвенные агрегаты.

В зависимости от свойств и состава мелкозема, почвенные агрегаты образуются разной размерности и формы. Так, при большом содержании в мелкоземе гумуса и карбонатов образуются многогранные агрегаты. При большом содержании гумуса в верхнем горизонте образуется зернистая структура. В горизонтах, богатых карбонатами, железом,

образуются агрегаты ореховатой формы.

Заметное влияние на образование почвенных агрегатов оказывают процессы замерзания и оттаивания. Вода, замерзая и увеличиваясь в объеме, разрывает связи между частицами мелкозема. В результате возникают криогенные трещины разных размеров. При оттаивании почвы, эти трещины ослабляют связи между частицами, в результате чего структурные отдельности обособляются, формируясь в самостоятельные агрегаты.

Степень и характер промерзания почв зависят от многих факторов, но, прежде всего, от степени увлажнения. При небольшом содержании воды объем образующегося льда ничтожен, поэтому его влияние на объемные изменения в почве незначительно. В переувлажненной почве льдообразование идет почти одновременно во всем ее объеме. Сложение почвы при этом не изменяется и образование трещин не происходит.

При средней степени увлажнения большая часть воды сосредоточена в капиллярах. Объем образующегося льда превышает размеры пор, вследствие чего возникают трещины. Почва расчленяется на структурные отдельности.

Чем плотнее бывает упакован мелкозем, тем больших размеров образуются почвенные агрегаты. Существенную роль в образовании почвенных агрегатов играют корневые системы растений, преимущественно травянистых. Корни, пронизывая почву, разделяют ее на структурные отдельности.

2.5. Состав и свойства почвенных агрегатов

Образование водоустойчивых почвенных агрегатов зависит от содержания в них илистой фракции, гумусовых и других цементирующих веществ (оксиды железа, карбонаты и т.п.). В хорошо агрегированных, тяжелых и средних почвах почвенные агрегаты (кроме агрегатов размером < 2 мм), имеют такой же гранулометрический состав, как и вся почва в целом. В агрегатах, размером < 2 мм, преобладают в основном фракции песка и пыли. Эта особенность характерна для всех почв, независимо от их гранулометрического состава. В тесной связи с составом и формой почвенных агрегатов находятся и свойства почв (плотность, порозность и др.). Пористость почв целиком обусловлена характером, а именно - формой, размерами и составом почвенных агрегатов

В порах почвенных агрегатов и в межагрегатных полостях совершаются все физические, химические и биологические процессы. В них сосредоточены запасы воды и почвенного воздуха. Как указывалось выше, характер почвенных агрегатов влияет и на механические свойства почв, на прорастание семян, на рост и развитие корней растений. Поэтому, создавая почвенные агрегаты и формируя их форму и размеры - можно управлять и физическими свойствами почв. Пористость почвенных агрегатов, при плотной их упаковке, обычно составляет 25-26% объема почвы. Создание дополнительного количества микроагрегатов увеличивает пористость вдвое (до 40-50%). Разрушение почвенных агрегатов уменьшает объем порового пространства, ухудшается инфильтрация воды в почву, аэрация почвы; возрастает количество тонко капиллярных пор, что вызывает усиление процессов испарения.

Уменьшение количества водопрочных агрегатов создает условия для возникновения и развития процессов эрозии почв. Агрегаты, находящиеся на поверхности почвы, больше уязвимы к внешним воздействиям (механическая обработка, атмосферные осадки) и поэтому быстрее разрушаются. Разрушение почвенных агрегатов обуславливает запыливание почв с поверхности, особенно во влажное время. В сухое время на поверхности почв образуются плотные корки.

Все изложенное указывает на то, что почвы, обладающие хорошей структурой, обладают и более благоприятными свойствами (по сравнению с бесструктурными почвами) для развития растений. Это выражается в следующем:

1. Структурные почвы меньше испаряют влаги, обладают большей водопроницаемостью и водоудерживающей способностью. Они больше накапливают

влаги и более продуктивно ее используют.

2. В структурных почвах создаются более благоприятные условия для микробиологических процессов и перевод питательных веществ из недоступной формы химических соединений в усвояемую (доступную для растений) форму.

3. Структурные почвы отличаются повышенной устойчивостью к эрозии и дефляции почв.

4. Структурные почвы требуют меньше затрат труда и средств на механическую обработку.

5. В структурных почвах создаются лучшие условия для прорастания семян, роста и развития возделываемых культур.

2.6. Дисперсность почвы

Дисперсность почв - это степень дробления минеральной части почв на элементарные почвенные частицы. Как показано выше, дисперсность почв отображается гранулометрическим составом их минеральной части. Основным показателем степени диспергированности минеральной части почв является наличие в ней частиц менее >0.001 (илистая и коллоидная фракции). Эти показатели находятся в прямой зависимости. Частицы наименьших размеров обладают наиболее активной способностью поглощения и обмена. Это определяет многие физические и химические свойства почв.

Минеральная часть твердой фазы почв не однородна по своему составу и свойствам - в ней присутствуют почвенные частицы всех размерностей. Но количественные соотношения между ними в разных почвах разные. От этого зависят такие физические свойства почв как их сложение (упаковка), плотность, рыхлость, способность формировать почвенные агрегаты (почвенную структуру). Это, в свою очередь, обуславливает характер и степень проявления различных элементарных процессов почвообразования (ЭПП). Наиболее активными в процессах обмена и поглощения являются коллоидные частицы. Коллоидные частицы различают по составу:

- минеральные,
- органические,
- органоминеральные.

Основная масса почвенных коллоидов представлена в почвах минеральными частицами. Их разделяют по размерам на:

- предколлоидную фракцию (0,0001-0,00001 мм) и
- собственно коллоидную ($>0,2$ мм).

Благодаря малым размерам радиуса частиц, коллоиды обладают большой удельной поверхностью. Величина удельной поверхности обуславливает такие свойства почв как адсорбция и физико-химическое поглощение катионов и анионов. Увеличение степени дисперсности одной единицы массы вещества, приводит к увеличению его суммарной поверхности.

Напомним, что почва представляет собою полидисперсную систему, где дисперсионной средой является жидкая фаза (почвенный раствор), а фазой - коллоидные частицы. Между жидкой фазой (среда) и коллоидами (фаза) существуют межфазные поверхности раздела. Их характер определяют взаимоотношения между фазами раздела, выражающийся в межмолекулярных силах различных форм воды (как дисперсной среды) и суммарная поверхность коллоидов.

Поверхностный слой воды обычно составляет несколько молекул.

Поверхность твердых частиц, в отличие от покрывающей их жидкости, в течение долгого времени остается неизменной. Поэтому межфазную поверхность раздела определяет не вода, а формы поверхности твердых частиц, что необходимо учитывать при оценке характера этих поверхностей.

Вопросы для самоконтроля

- 1) Какая из фаз почвы наиболее инертна?
- 2) Что такое жидкая фаза почвы?
- 3) Какие минералы называются первичными, чем они представлены в почве?
- 4) Перечислите группы вторичных минералов почвы. Пути образования вторичных минералов.
- 5) Значение первичных минералов почвы в ее плодородии.
- 6) Значение вторичных минералов почвы в ее плодородии.
- 7) В фракциях почвы какого размера сосредоточены первичные минералы

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

Основная:

1. **Ковриго В. П.** Почвоведение с основами геологии : учебник / В. П. Ковриго, И. С. Кауричев, Л. М. Бурлакова. – 2-е изд., доп. И перераб. – М. : КолосС, 2008. – 439 с. : ил.
2. **Суворов А. К.** Геология с основами гидрологии: учебное пособие / А. К. Суворов. - М. : КолосС, 2007. - 207 с. : ил.
3. **Общее почвоведение/ В.Г. Мамонтов [и др.].** – М.: КолосС, 2006. – 456 с.
4. **Орлов Д.С.** Химия почв: Учебник/ Д.С. Орлов, Л.К. Садовникова, Н.И.Суханова.– М.: Высш. Шк., 2005–558 с.: ил.
5. **Муха В.Д.** Агрочесоведение: Учебник для студентов высших учебных заведений/ В.Д. Муха, Н.И. Картамышев, Д.В. Муха; Под ред. В.Д. Мухи. – М.: КолосС, 2003.– 528 с.

Дополнительная

1. **Баздырев Г. И.** Земледелие с основами почвоведения и агрохимии: учебник / Г. И. Баздырев, А. В. Сафонов. - М. : КолосС, 2009. - 415 с. : ил. - (Учебники и учеб.пособия для студентов высш. учеб. заведений).
2. **Палагина Т.Я.,** Сеницына Н.Е., Павлова Т.И. Горные породы: Метод.указания к лабораторным работам. ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ». – Саратов, 2008. – 44 с.
3. **Сеницына Н.Е.** Почвы Саратовской области/ Н.Е. Сеницына, В.В. Кравченко, С.И. Сысоев, В.И. Губов, Ю.М. Гришин, Т.И. Павлова; Под общей ред. Сеницыной Н.Е.; ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ». – Саратов, 2009. – 98 с.
4. **Шеин Е.В.** Агрофизика/ Е.В. Шеин, В.М. Гончаров. – Ростов н/Д.: Феникс, 2006. – 400с. Ил. (Высшее образование).

Программное обеспечение и интернет-ресурсы

1. Базы, информационно-справочные и поисковые системы: Yandex, Google, Rambler
<http://forest.geoman.ru/forest/item/f00/s01/e0001231/index.shtml>
2. <http://library.sgau.ru>; <http://www.derev-grad.ru/pochvovedenie/pochvovedenie.html>

Лекция 3

ФИЗИЧЕСКИЕ СВОЙСТВА МИНЕРАЛЬНОЙ ЧАСТИ ПОЧВ

К физическим свойствам твердой фазы почв относят:

- плотность,
- липкость,
- пластичность,
- сложение,
- связность,
- твердость,
- набухание,
- садка
- пористость.

Рассмотрим характеристику этих физических свойств почв.

3.1. Плотность.

Плотность почвы (объемная масса почвы) - это масса абсолютно сухой почвы в единице объема почвы со всеми свойственными естественной почве пустотами. Величина плотности выражается в г/см³. Величина плотности твердой фазы почв зависит от минералогического и химического составов минеральных частиц. На величину плотности почв оказывают влияние и входящие в мелкозем органические вещества. Например, в минеральную часть почвы входят гипс, лимонит и торф. Плотность гипса составляет 2,30-2,35, г/см³, лимонита - 3,50-4,00, торфа - 1,25-1,80. Средняя же величина плотности почвы равна 2,4-2,8. Величина плотности почвы зависит не только от характера составляющих ее веществ, но и от их соотношения, особенно от соотношения минеральных веществ и органических. Органические вещества, в виде отмерших остатков (особенно торф) обладают более низкой плотностью, чем минеральные частицы. Поэтому, величина плотности почвы в целом всегда меньше величины плотности ее отдельных компонентов. Величина плотности почв резко уменьшается после их рыхления. Величина плотности генетических горизонтов, даже одного и того же почвенного профиля, неодинакова. В сухих почвах ее величина всегда выше в нижних горизонтах. От величины плотности почв, особенно при ее неоднородности по генетическим горизонтам, зависят многие свойства почв: водопроницаемость, фильтрация, воздухоемкость и т.п.

А.Г. Бондарев [1985] предложил шкалу оптимальных показателей плотности почв для большинства возделываемых культур в [г/см³]:

- для глинистых и суглинистых почв она должна составлять 1,00 - 1,30;
- для легкосуглинистых 1,10 - 1,40;
- для супесчаных 1,20 - 1,45;
- для песчаных 1,25 - 1,60.

Плотность твердой фазы почвы (удельная масса почвы) - масса твердых компонентов почвы в единице объема без учёта пор. Обычно близка к плотности доминирующих минералов, составляющих твердую фазу почв (2,62,8 г/см³).

Существует также понятие *плотность агрегата*. Это масса твердофазных компонентов агрегата, отнесенная к объёму агрегата. Одна из наиболее важных почвенно-физических характеристик, так как большинство микробиологических процессов, запасание веществ происходит именно в агрегатном пространстве. Характерные значения плотности почв, агрегатов и твердой фазы приведены в табл. 5.

Таблица 5

Типичные значения плотности различных почв (по Д.Л. Роуэлл, 1998)

Почвенные объекты	Плотность твердой фазы почвы, г/см ³	Плотность почвы, г/см ³	Плотность агрегатов, г/см ³
Пахотные горизонты минеральных почв: суглинистые песчаные	2,60 2,60	1,04- 1,4	1,2-1,8
Г горизонты В и С	2,65	1,5-1,8	1,4-1,9
Высокогумусные горизонты луговых и лесных почв	2,40	0,8-1,2	1,1-1,7
Горф (верховой)	1,40	0,1-0,3	-

Плотность влияет на сцепление почвенных частиц и трение почвы о металл. Тяговые усилия при обработке возрастают с возрастанием плотности почвы. При прорастании семян роль плотности велика. При развитии корневых систем им приходится затрачивать усилие на преодоление механического сопротивления. В то же время очень рыхлая почва при прорастании семян плохо контактирует с ними, поэтому семена плохо набухают, прорастание их затягивается, всходы редкие. Поэтому часто почву после посева прикатывают.

3.2. Липкость

Липкость почвы или способность влажной почвы прилипать к различным телам. Выражается величиной силы, необходимой для разрыва слипшихся тел (почвы с другими телами). Выражается в г/см Величина липкости зависит от количества илстых и коллоидных частиц в составе мелкозема почвы, от степени ее увлажнения, состава поглощенных катионов, структуры и гумусности. Липкость начинает проявляться при влажности, близкой к верхнему пределу пластичности. Высоко гумусированные почвы, даже при повышенном увлажнении, не проявляют свойство липкости. С повышением степени дисперсности почв, ухудшением их структуры, с утяжелением гранулометрического состава, липкость почв увеличивается.

По величине липкости (г/см) Н.А. Качинский все почвы разделил на пять категорий:

1. предельная при липкости > 15,
2. сильновязкая - 5-15,
3. средневязкая - 2-5,
4. слабовязкая - 0,5-2,
5. рассыпчатая - 0,1-0,5.

Свойство «липкость почвы» имеет большое практическое значение. Липкость почв увеличивает усилий на обработку почв. Это приводит к увеличению затрат времени, горючего, усилению износа техники. Как видим, это показатель не только физический, но и экономический.

При величине липкости >5 г/см происходит пластичное деформирование почвы. В результате этого уменьшается пористость почв, образуются корки, формируется глыбовая структура и плужная подошва.

3.3. Пластичность и текучесть

Пластичность почв - это их способность изменять свою форму под воздействием внешней нагрузки. При этом при снятии внешней нагрузки почва сохраняет вновь приобретенную форму. С понятием *пластичность почв* связано и понятие *деформация почв*, когда смещаются отдельные точки почвенной массы, но ее целостность не нарушается. Выделяют два вида деформации почв:

-упругая - характеризуется тем, что после снятия нагрузки возникшая деформация исчезает;

-остаточная или сохраняющаяся деформация и после снятия нагрузки.

Пластичность, как и липкость, зависит от гранулометрического состав и степени увлажнения почв. Почвы, обладающие повышенной пластичностью, обладают и хорошей липкостью. При повышенной влажности, почвы уменьшают свою пластичность, которая сменяется другим свойством - *свойством текучести*. Явления текучести почв нередко наблюдается на склонах, и в районах сильного промерзания. Для учета этого явления в почвоведении и грунтоведении выделяют показатели верхнего и нижнего пределов пластичности.

Верхний предел пластичности соответствует нижнему пределу текучести, когда почва теряет свойство пластичности и начинает «течь». При влажности, превышающей верхний предел пластичности, почва приобретает *текучесть*, сползает по уклону,

Нижняя граница пластичности - соответствует верхнему пределу оптимальной влажности почвы. Эта величина отражает состояние почвы, наиболее удобное для обработки, и одновременно является показателем устойчивости почв к эрозии.

Пластичность измеряется числом, которое представляет разницу между влажностью почвы при верхнем и нижнем пределах пластичности. От величины (степени) пластичности, зависит степень устойчивости почв от внешних воздействий. Чем больше *число пластичности*, тем пластичнее почва. Каждая почва характеризуется определенным интервалом влажности, при котором проявляется пластичность.

Аттерберг, в зависимости от величины числа пластичности, все почвы разделил на четыре категории:

- | | |
|---|-----|
| 1. высокопластичные, имеющие число пластичности | >17 |
| 2. пластичные, имеющие величину пластичности, равную 17-7 | |
| 3. слабопластичные - с величиной пластичности | < 7 |
| 4. непластичные - с величиной пластичности | 0. |

3.4. Сложение

Сложение почвы - это характер «упаковки» почвенных агрегатов и образовавшихся между ними полостей. Характер и объем полостей являются показателями наличия в почве капиллярной и некапиллярной влажности и аэрации, что отражает водно-воздушные свойства почв. Сложение почвы обычно выражают через величину объемной массы.

3.5. Связность

Связность почвы или её способность оказывать сопротивление внешним воздействиям. Связность почвы, как ее свойство, находится в прямой связи со свойством *пластичность почв*. Нижний предел *пластичности почв* соответствует связности, когда почва теряет пластичность и начинает разрушаться. Степень устойчивости почв к разрушению и отражает степень связности.

3.6.Твёрдость

Твёрдость почв или их способность сопротивляться внешним воздействиям на сжатие или на разрыв (расклиниванию). Выражается величиной усилия, способного расклинить сложение почвы, или, наоборот, еще более уплотнить. Измеряется кг/см . Чем выше твёрдость, тем хуже агрофизические свойства, тем больше требуется затрат на обработку, тем хуже условия для появления всходов и роста растений. С уменьшением влажности твёрдость почвы возрастает. Твёрдость определяется гранулометрическим составом и составом поглощенных оснований. Например, чернозем, насыщенный кальцием, в 10-15 раз менее твердый, чем солонцы.

3.7.Набухание и усадка

Набухание почвы - свойство, которое проявляется в увлажненных почвах, при насыщении влагой. Выражается величиной увеличения объема почвы за счет поглощенной воды. Этот процесс особенно заметен в почвах, содержащих много тонкодисперсных частиц, имеющих большую удельную поверхность. Различают два типа набухания почвы:

- внутрикристаллическое, когда вода входит в межпакетное пространство минералов,
- межкристаллическое или междоменное, когда дисперсные частицы поглощают катионы силами электростатического поля и силами поверхностного натяжения (адсорбция).

Внутрикристаллическое набухание происходит внутри порового пространства и не вызывает заметного изменения объема почвы. Межкристаллическое набухание вызывает заметное изменение объема почвы, вплоть до разрушения почвенного агрегата. Так, глинистые почвы, насыщенные натрием способны увеличиваться в объеме в 1,5 раза.

Со свойством *набухание* связано свойство *влагоемкость почвы*. Оба эти свойства почв отражают взаимодействие и состояние твердой и жидкой фаз, формирующих водный режим почв, о чем будет сказано ниже.

Усадка почв - это явление, обратное набуханию. Возникает это явление при удалении воды из почвы. Различают 4 этапа усадки почв, соответствующие определенному количеству удаляемой воды:

1. Структурная усадка - такое количество удаленной воды, при котором уменьшение объема почвы еще не происходит.
2. Нормальная усадка - такое количество удаленной воды, при котором начинается уменьшение объема почвы, 1-0,9.
3. Остаточная усадка - это такое количество воды, при котором агрегаты уменьшились в объеме до такого состояния, что стали соприкасаться друг с другом, между ними нет раздела водой.
4. Предельная усадка наступает тогда, когда вода удаляется не только из межагрегатного пространства, но и из межпакетного пространства минералов. Существует прямая зависимость между набуханием и усадкой. Чем больше набухание, тем больше усадка. Усадка измеряется в объемных процентах по отношению к исходному объему:

$$У_{ус.} = (V_1 - V_2) / V_2 * 100,$$

где $V_{ус.}$ - % усадки от исходного объема; V_1 - объем влажной почвы; V_2 - объем сухой почвы.

3.8.Пористость

Пористость, или скважность почвы - свойство, отражающее величину суммарного количества пор (скважин) в определенном ее объеме. Величина пористости выражается в

% . Пористость минеральных почв составляет 25-80%, торфяных - 80-90%. В зависимости от количества пор в определенном объеме почв различают:

- пористость капиллярную,
- пористость некапиллярную,
- пористость аэрации,
- пористость межагрегатную,
- пористость агрегатную.

Величина капиллярной пористости равна объему капилляров, занятых влагой, в количестве наименьшей влагоемкости.

Величина некапиллярной пористости соответствует количеству пор при наименьшей влагоемкости. Сумма величин капиллярной и некапиллярной пористостей составляет общую пористость почвы.

Пористость аэрации отражает количество пор, занятых в данный момент воздухом.

Пористость межагрегатная отражает объем всех полостей, находящихся между почвенными агрегатами.

Пористость агрегатная - это объём пор в отдельном агрегате почвы в отношении к объему агрегата.

В агрономическом отношении важно, чтобы почвы располагали большим объемом капиллярных пор, но при этом некапиллярная пористость должна составлять не менее 20-25% общей пористости.

Общая пористость рассчитывается по формуле:

$$P_{\text{общ.}} = (1 - d_v / d) * 100,$$

где - $P_{\text{общ}}$ - общая пористость (в объемных процентах); d - плотность твердой фазы почвы; d_v - плотность почвы.

По шкале Н.А. Качинского пористость оценивается следующими показателями (%):

<i>Отличная (культурный пахотный слой)</i>	65-55
<i>Удовлетворительная для пахотного слоя</i>	55-50
<i>Неудовлетворительная для пахотного слоя</i>	< 50

Чрезмерно низкая, характерная для уплотненных иллювиальных горизонтов 40-25.

Между плотностью почвы и пористостью существует обратная зависимость. Чем больше пористость, тем меньше плотность почвы.

С физическими свойствами почвы связывают такое агрономическое состояние, как *спелость*. *Спелость почвы* - важное свойство почвы, отражающее ее состояние пригодности для обработки. Нередко это состояние называют *физической спелостью*. Это состояние почвы характеризуется тем, что она хорошо крошится и не прилипает к орудиям обработки. Время наступления физической спелости почвы обусловлено ее гранулометрическим составом, структурой, содержанием гумуса и влажностью. Оптимальная влажность при обработке тяжелых почв должна составлять 50% полевой влагоемкости. С уменьшением содержания в почве глинистых фракций утрачивает свое значение и влажность почв. При этом расширяются верхняя и нижняя границы влажности, при которой почва становится спелой.

Таким образом, твердая фаза почв является матрицей почвы, занимающей ее основную массу и объем. В твердой фазе обитают живые организмы (корни растений, микроорганизмы, насекомые, позвоночные и беспозвоночные), в ней (в твердой фазе) размещается влага в различных формах и почвенный воздух.

Твердая фаза взаимосвязана со всеми почвенными фазами, активно взаимодействует с ними, оказывает влияние на них и сама испытывает их воздействие на себе.

Все многообразие взаимосвязей и взаимовоздействий всех фаз выражается в виде протекания различных процессов. Это физические, химические, биологические, биохимические, геологические. Совместное сочетание этих процессов (и в разных количественных соотношениях) формирует элементарные процессы почвообразования (ЭПП), которых в почвах протекает более 70 (по Розанову). Наиболее активными и наиболее результативными являются

процессы, связанные (или являющиеся результатом) с взаимодействием твердой и жидкой фаз.

Прежде чем рассматривать характер этих взаимосвязей, рассмотрим состав и свойства жидкой фазы.

Вопросы для самоконтроля

- 1) Что такое плотность почвы. Значение показателя для плодородия почвы
- 2) Плотность твердой фазы почвы, ее величины для различных почв и значение в почвоведении.
- 3) Классификация почв по липкости.
- 4) Понятие о пористости. Расчет данного показателя
- 5) Водные свойства почв.
- 6) Основные физико-механические свойства почв

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

Основная:

1. **Ковриго В. П.** Почвоведение с основами геологии: учебник / В. П. Ковриго, И. С. Кауричев, Л. М. Бурлакова. – 2-е изд., доп. И перераб. – М. : КолосС, 2008. – 439 с. : ил.
2. **Мамонтов В.Г.** Общее почвоведение/ В.Г. Мамонтов [и др.]. – М.: КолосС, 2006. – 456 с.
3. **Муха В.Д.** Агрочесоведение: Учебник для студентов высших учебных заведений/ В.Д. Муха, Н.И. Картамышев, Д.В. Муха; Под ред. В.Д. Мухи. – М.: КолосС, 2003.– 528 с.
4. **Шеин Е.В.** Агрофизика/ Е.В. Шеин, В.М. Гончаров. – Ростов н/Д.: Феникс, 2006. – 400с. Ил. (Высшее образование).

Дополнительная

1. **Баздырев Г. И.** Земледелие с основами почвоведения и агрохимии: учебник / Г. И. Баздырев, А. В. Сафонов. - М. : КолосС, 2009. - 415 с. : ил. - (Учебники и учеб.пособия для студентов высш. учеб. заведений).
2. Физические свойства почв. Часть 1: Учебно-методическое для студентов, обучающихся по направлению «Агрохимия и агропочвоведение» специальности 110201 – «Агроэкология» квалификации бакалавр сельского хозяйства, ученый агроном-эколог/ Сост.:В.В. Кравченко, В.А. Назаров, В.И. Губов; Ю.М. Гришин - Саратов: ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ», 2007. – 48 с.

Программное обеспечение и интернет-ресурсы

1. Базы, информационно-справочные и поисковые системы: Yandex, Google, Rambler
2. <http://forest.geoman.ru/forest/item/f00/s01/e0001231/index.shtml>
3. <http://library.sgau.ru>
4. <http://www.derev-grad.ru/pochvovedenie/pochvovedenie.html>
5. <http://www.ecosystema.ru/08nature/soil/>

Лекция 4.

ЖИДКАЯ ФАЗА ПОЧВ

4.1. Состав и свойства жидкой фазы почв

Жидкая фаза почвы - это почвенные растворы, представляющие собою различной степени минерализации воду, а также растворенные в ней органические и минеральные кислоты. В почвах вода (жидкая фаза) никогда не встречается в чистом виде, в виде H_2O . Жидкая фаза всегда представлена растворами, основой которых является шестикомпонентная система, состоящая из трех анионов (Cl , SO_3 , HCO_2) и трех катионов (Ca , Mg , Na). В этой системе могут быть в растворенном состоянии различные химические элементы и химические соединения в виде солей, кислот и более сложных комплексных соединений. В зависимости от характера растворенных в жидкой фазе веществ, она может иметь кислую, нейтральную или щелочную реакцию, что оказывает влияние на многие химические, биологические, геохимические и другие процессы, протекающие в почвах. Кроме этого, жидкая фаза может быть насыщенной кислородом и может не содержать его вообще. Это также оказывает влияние на многие процессы, особенно на направление окислительных или восстановительных процессов. Поэтому, когда мы говорим о воде в почвах, нужно всегда помнить, что это различные растворы, имеющие свои характеристики. Взаимодействие жидкой и твердой фаз зависят и обуславливаются не только их составом, но и количеством, и особенно формой воды в почвах.

4.2. Функции жидкой фазы почв

Вода попадает в почву различными путями: в виде атмосферных осадков и из потоков грунтовых вод, путем конденсации водяных паров. Часть поступающей в почву воды просачивается вглубь, часть стекает по склонам, часть испаряется. Значительная часть водных растворов поглощается минеральными частицами и задерживается почвой. Эта поглощенная часть и представляет собой почвенный раствор. Количество поглощенной воды (растворов) зависит от гранулометрического состава. Наибольшее количество воды поглощают почвы, богатые илстыми и коллоидными частицами. Вода, как почвенный раствор, обладает своим составом и своими свойствами.

В небольших количествах в почвенном растворе присутствуют и другие химические элементы минеральной природы, а также различные кислоты.

Почвенный раствор выполняет в почвах четыре важные функции:

- является растворителем веществ,
- является транспортером растворенных веществ, а также твердых илстых и коллоидных частиц,
- осуществляет обмен катионами и анионами с твердой фазой почв (ее илстой и коллоидной частью),
- является источником питания растений растворенными химическими элементами.

Почвенная влага выступает также в качестве терморегулятора и сильно действующего фактора в проявлении различных процессов почвообразования (оглеение, оподзоливание, лессивирование и т.п.).

Наконец, вода в почве формирует водный режим почв, который оказывает решающее значение в проявлении и степени развития, и направленности процесса почвообразования.

Влажность почвы влияет на их агрофизические свойства: на плотность, липкость, способность к крошению и образованию агрегатов. Вода определяет и уровень эффективного плодородия. Почвенный раствор содержит питательные вещества и различные соединения, либо благоприятные, либо токсичные для растений. Все это в совокупности оказывает воздействие на продуктивность сельскохозяйственных культур.

4.3. Формы воды в почве и их доступность растениям

Почвенная влага, в зависимости от характера связей между молекулами воды, а также твердой и газовой фазами почвы, обладает разной степенью подвижности и свойствами. Поэтому почвенную воду разделяют на несколько категорий, или форм, по физическому состоянию и характеру связей с твердой фазой.

По физическому состоянию различают три формы почвенной воды:

- твердую,
- жидкую,
- арообразную.

По характеру связей с твердой фазой и степени подвижности выделяют шесть форм воды:

- химически связанную,
- твердую,
- парообразную,
- прочносвязанную,
- рыхлосвязанную,
- свободную.

Химически связанная вода входит в состав химических соединений. Это или конституционная (гидратная часть), или кристаллизационная (кристаллогидратная). Эта форма воды отличается своей неподвижностью и неспособностью растворяться.

Конституционная форма представляет собою гидроксильную группу (ОН⁻), в составе гидроксидов железа, алюминия, титана, марганца, коллоиднодисперсных глинистых минералов, органических и органоминеральных соединений.

Кристаллизационная же форма представлена целыми молекулами в составе кристаллов (гипс - CaB₀4.2 H₂O, миробилит - Na₂ S₀4).

Химически связанная вода растениям недоступна. При ее потере (дегидратация, синерезис) происходит необратимая трансформация минеральных, органических и органоминеральных соединений.

Твердая вода представлена в почве в форме льда. В этой форме вода образует довольно жестко структурированную решетку с тетраэдрической конфигурацией. В зависимости от температуры замерзания и давления, известны девять структур и форм льда. При обычном атмосферном давлении образуется наиболее устойчивая форма, которую и называют *лёд*. Лед, при таянии переходит в форму жидкой, а при испарении - парообразной воды. Твердая вода неподвижна, растениям недоступна. Поэтому большое значение имеет процесс, идущий в зимний период, процесс накопления в почве влаги за счет восходящего переноса ее из нижних горизонтов в верхние. В процессе промерзания почво-грунтов, ниже мерзлого слоя возникает зона разрежения (вакуум), способствующая конденсации паров почвенной влаги и термодиффузному переносу влаги из зоны грунтовых вод.

Парообразная вода находится в почве в виде водяного пара, насыщая почвенный воздух нередко до 100%. Парообразная вода передвигается от мест с большей упругостью в места с меньшей упругостью водяных паров, а также с током воздуха. Парообразная вода в снабжении растений водой практически значения не имеет. Перенос воды в форме пара может осуществляться по пустотам вокруг корней, которые оттягивают влагу из окружающего почвенного пространства. При понижении температуры парообразная вода, конденсируясь, может переходить в жидкую форму.

Прочносвязанная вода - это вода, сорбированная почвенными частицами. Такая вода называется *гигроскопической*, а явление - *гигроскопичностью*, т. е. способностью почвенных частиц поглощать (сорбировать) водяные пары из воздуха. Гигроскопическая

вода (ГВ) покрывает почвенные частицы тонкой пленкой слоем в 1-3 молекулы. Эти молекулы дипольны и находятся в строго ориентированном положении. Гигроскопическая вода отличается особыми свойствами. Она замерзает при температуре $-4\text{ }^{\circ}\text{C}$, не способна осуществлять растворение веществ, отличается повышенной плотностью (1,5-1,8 г/см³) и вязкостью, а главное - недоступна растениям. Количество сорбированной почвой гигроскопической воды зависит от количества и качества почвенных коллоидов.

Максимальное количество воды, сорбированное почвой, называется **максимальной гигроскопичностью (МГ)**. Она возникает и образуется в условиях, когда почвенный воздух насыщен водяными парами до 96-98%. Величина МГ позволяет определить обеспеченность растений водой. Обычно полуторная или двойная величина МГ соответствует величине влажности устойчивого завядания растений (ВЗ), что соответствует понятию "мертвый запас" воды в почве. При таком запасе воды в почве растения начинают завядать. Максимальная гигроскопичность (МГ), как и просто гигроскопичность, зависит от количества и качества почвенных коллоидов. Так, в слабо гумусированных песчаных и супесчаных почвах, величина МГ составляет всего 0,5-1%. В хорошо гумусированных суглинистых и глинистых почвах она достигает 10-16%.

Кроме максимальной гигроскопичности (МГ), в почвах различают еще и максимальную адсорбционную влагоемкость (МАВ). Это максимальное количество прочносвязанной воды, удерживаемой на поверхности почвенных частиц сорбционными силами.

Рыхлосвязанная вода, в отличие от прочносвязанной, является второй формой сорбированной воды. Прочносвязанная вода состоит из 1-3 молекул на поверхности почвенной частицы, а рыхлосвязанная состоит из нескольких десятков слоев ориентированных молекул воды, т. е. из толщи в 10-20 молекул. Это уже представляет собою водяную пленку на поверхности почвенных частиц. Поэтому синонимом понятия «рыхлосвязанная вода» является понятие «пленочная вода». Рыхлосвязанная или пленочная вода образуется за счет сорбции молекул воды, дополнительно к максимальной гигроскопичности.

Пленочная, или рыхлосвязанная, вода слабо подвижна. Передвигается она медленно, в направлении от почвенной частицы с малым диаметром (следовательно, с более толстой пленкой воды) к частице с большим диаметром (а, следовательно, с более тонкой пленкой воды).

Растениям рыхлосвязанная вода малодоступна.

Максимальное количество рыхлосвязанной (пленочной) воды называется максимальной молекулярной влагоемкостью (ММВ). Величина ММВ почвы (аналогично величине МГ) зависит в основном от гранулометрического состава, т. е. от количества илестых и коллоидных частиц. Чем их больше, тем выше величина ММВ. В почвах легкого гранулометрического состава (песок, супесь) ММВ составляет около 10%, в глинистых - до 30%.

Свободная вода, в отличие от гигроскопической, не связана с почвенными частицами силами сорбции. Эта форма воды передвигается в почвах под действием капиллярных и гравитационных сил. Поэтому и разделяется она, соответственно, на две формы:

- капиллярная
- гравитационная

Капиллярная вода находится в капиллярах почвы в капельножидком состоянии. Это наиболее благоприятная, доступная для растений форма почвенной влаги. Капиллярная вода, в отличие от гигроскопической, способна растворять вещества.

Различают:

- а) капиллярно-подвешенную и
- б) капиллярно-подпертую воду.

Капиллярно-подвешенная вода образуется при поступлении воды в почву с

поверхности (дождевая вода, талые воды и оросительные). Ниже слоя почвы, увлажненной капиллярно-подвешенной водой, сохраняется слой сухой почвы.

Капиллярно-подпертая образуется, наоборот, при поступлении воды снизу, от грунтовых вод. Выше слоя почвы, увлажненной капиллярно-подпертой водой, также сохраняется слой сухой почвы. Слой почвы, лежащий выше зеркала грунтовых вод, насыщенный капиллярно-подпертой водой, называется **зоной капиллярной каймы или просто капиллярной каймой**.

В одном и том же почвенном профиле, возможно, образование одновременно и капиллярно-подвешенной, и капиллярно-подпертой воды, но разделенных сухим слоем. В случае, если эти две формы воды смыкаются, то под действием капиллярных (менисковых) сил грунтовая вода поднимается по капиллярам к поверхности почвы. Это сопровождается испарением. Если грунтовые воды сильно минерализованы, то начинает проявляться процесс засоления почв.

Подъем грунтовой воды по капиллярам, вверх почвенного профиля, будет тем выше, чем тоньше капилляры. Менисковые силы, вызывающие подъем воды, начинают проявляться при диаметре пор < 8 мм. Но скорость подъема при этом будет небольшой.

Максимальное количество капиллярно-подвешенной воды называется **наименьшей влагоемкостью** (НВ). Синонимом этому понятию является понятие "**полевая влагоемкость**" (ПВ).

Максимальное количество капиллярно-подпертой воды называется **капиллярной влагоемкостью** (КВ).

Гравитационная вода - это форма воды, занимающая все крупные некапиллярные поры и полости. Передвигается гравитационная вода под действием силы тяжести (гравитации). Эта форма воды способна растворять вещества и является транспортером в почвенном профиле. Гравитационная вода доступна растениям. Заполняя полностью все полости внутри почвы, она создает анаэробные условия, чем вызывает угнетение и гибель растений. В этих условиях могут начинаться процессы оглеения. Длительное оглеение приводит к заболачиванию почв.

Выделяют две формы гравитационной воды:

а) просачивающуюся гравитационную воду, которая передвигается сверху вниз по профилю почвы, и

б) стекающую - воду водоносных горизонтов (почвенные и почвенногрунтовые воды), передвигающуюся по направлению уклона водоупорного слоя.

Максимальное количество гравитационной воды, которое может вместить почва при заполнении всех пустот, кроме пор с заземленным воздухом (5-8% общей порозности), называется **полной влагоемкостью** (ПВ).

При полном заполнении почвы водой, то есть при значении влажности почвы, соответствующем ПВ, в почве содержится максимальное количество воды, включающее и гравитационную форму почвенной воды.

Величина ПВ практически равна порозности (скважности) почвы и колеблется от 20-40 до 50-60%, достигая иногда 80%.

Наличие воды в почвах имеет главное назначение - обеспечение ею роста и развития растений.

Для оценки степени доступности воды растениям (и активности её участия в различных процессах), все формы воды разделяют на две группы:

- продуктивная влага и
- непродуктивная влага.

Это отражено в табл. 6, показывающей взаимосвязь различных форм почвенной воды, их доступность растениям и способы передвижения в почве.

При таком разделении форм воды на **продуктивную и непродуктивную** влагу выделяют верхний и нижний пределы содержания доступной почвенной воды под покровом растительности.

Верхний предел - это величина наименьшей полевой влагоемкости (НВ). Выражается она количеством воды, удерживаемой почвой в виде гравитационной влаги. На хорошо дренированных почвах это наступает через 2-3 дня после прохождения дождя или проведения орошения. Величина верхнего предела содержания влаги в почвах - это и есть оптимальные условия развития растений.

Таблица 6

Формы воды в почвах и их доступность растениям

Форма воды	Доступность воды растениям	Способ передвижения
<i>Продуктивная влага:</i> Величина: от полной влагоемкости (ПВ) до наименьшей (НВ)		
Гравитационная и капиллярно-гравитационная	Легкодоступная. Избыток обуславливает недостаток воздуха. Малопродуктивна	Передвигается в жидком виде под действием силы тяжести
Величина: от наименьшей влагоемкости до влажности разрыва капиллярной связи (НВ-ВРК)		
Капиллярная	Легкодоступная	Передвигается по капиллярам и пленкам
Величина: от влажности разрыва капиллярной связи до влажности завядания (ВРК-ВЗ)		
Пленочная	Труднодоступная	Передвигается по пленкам вокруг почвенных частиц
<i>Непродуктивная влага:</i> Величина: от влажности завядания (ВЗ) - до максимальной адсорбционной влагоемкости (ВЗ - МАВ)		
Пленочно-гигроскопическая	Недоступная	Передвигается в виде пара
Величина: от максимальной адсорбционной влагоемкости до химически связанной влаги (сухая почва)		
Гигроскопическая и химически связанная	Недоступная	Передвигается в виде пара и неподвижна

Нижний предел - соответствует величине **влажности завядания** (ВЗ), при которой растения начинают завядать, а следовательно, и не могут продолжать рост и развитие.

Нормальный рост и развитие растений определяется условиями почвенного климата, который зависит от климата атмосферы на данной территории. Однако в почвах часто наблюдаются локальные явления, ограничивающие оптимальное использование воды растениями. Это может быть обусловлено образованием уплотненных поверхностных корок, потерей воды при возникновении провальной инфильтрации, при интенсивном физическом испарении, при усилении процессов засоления. Причиной нарушения нормальной водообеспеченности растений могут быть и такие явления, как подъем к поверхности грунтовых вод, малое содержание доступной влаги; водный стресс растений, небольшая мощность рыхлой почвенной толщи; скелетность (щебнистость) почв. Нормальная водообеспеченность может снизиться до величины завядания растений, когда количество воды в почве настолько мало, что растения начинают завядать. Эта величина влаги в почвах получила название **«влажности завядания»**.

Понятие «влажность завядания» отражает не форму воды в почве, а количественное ее содержание, что очень важно для роста и развития растений.

Показатель «влажность завядания» является наиважнейшей агропочвенной характеристикой, отражающей условия роста и развития растений. Это необходимо учитывать при оценке водообеспеченности растений влагой. При этом следует иметь в виду, что всасывающая способность корней растений зависит от уровня нижней границы доступной влаги. Засухоустойчивые растения обычно не требовательны к запасам почвенной влаги (например, виноград). Такие растения начинают проявлять признаки завядания только при влажности, соответствующей величине максимальной гигроскопичности (МГ).

У разных почв (в различных их генетических горизонтах) величина влажности завядания разная. В почвах легкого гранулометрического состава отношение ВЗ / МГ может достигать 3, а в тяжелых почвах - 1,1-1,2.

Для ориентировочной оценки величины влажности устойчивого завядания используют коэффициент, равный 1,34. Обычно пользуются формулой:

$$ВЗ = 1,34 МГ.$$

Отсюда ясно, что величина влажности завядания (ВЗ) для разных сельскохозяйственных культур различна. Ее рассчитывают по величине максимальной гигроскопичности (МГ). Для разных растений она составляет от

1, 0 до 1,8 величины МГ (табл. 7).

Количество воды, превышающее величину завядания растений, доступно для растений. Это все формы воды, величины которых находятся в интервале от «*наименьшей влагоемкости*» до «*влажности разрыва капилляров*».

Это оптимальный диапазон влажности почв. За его пределами влажность почв не благоприятна для роста и развития растений.

Для различных растений оптимальная величина влажности (даже в одной и той же почве) своя. Например, для чайного куста оптимальная влажность составляет 80-90% НВ. При влажности почв менее 80% НВ, рост этого растения замедляется. Для зерновых культур оптимальный уровень влажности составляет 55-70%, для капусты и картофеля он равен 60-75%, для трав - 65-80%. Рост и развитие растений, общий уровень накопления органических веществ растениями пропорциональны величине суммарного испарения.

Таблица 7

Величина влажности завядания для различных растений

Величина влажности завядания	Культуры
1,0-1,2	Виноград, сорго
1,2-1,4	Люцерна, донник, яблоня, айва
1,4-1,6	Просо, ячмень, пшеница, лен, груша, слива, вишня, черешня
1,6-1,8	Подсолнечник, кукуруза, гречиха, соя, овес, картофель, мята, чай

Физическое испарение воды из почвы и физиологическое потребление растениями (транспирация) составляют *суммарное испарение*, называемое иногда *эвапотранспирацией*.

Установлено, что луговые травы испаряют воды в год в количестве от 766 до 1533 мм, пшеничное поле - 802-1022 мм, кукурузное поле - 1095-1460 мм

Вопросы для самоконтроля

- 7) Что такое влажность почвы? Единицы измерения.
- 8) Формы почвенной влаги.
- 9) Виды химически связанной воды.
- 10) Как подразделяется физически связанная вода?
- 11) Водные свойства почв.
- 12) Понятие о водном режиме почв.
- 13) Регулирование водного режима.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

Основная:

5. **Ковриго В. П.** Почвоведение с основами геологии: учебник / В. П. Ковриго, И. С. Кауричев, Л. М. Бурлакова. – 2-е изд., доп. И перераб. – М. : КолосС, 2008. – 439 с. : ил.
6. **Мамонтов В.Г.** Общее почвоведение/ В.Г. Мамонтов [и др.]. – М.: КолосС, 2006. – 456 с.
7. **Муха В.Д.** Агрочвоведение: Учебник для студентов высших учебных заведений/ В.Д. Муха, Н.И. Картамышев, Д.В. Муха; Под ред. В.Д. Мухи. – М.: КолосС, 2003.– 528 с.
8. **Шейн Е.В.** Агрофизика/ Е.В. Шейн, В.М. Гончаров. – Ростов н/Д.: Феникс, 2006. – 400с. Ил. (Высшее образование).

Дополнительная

3. **Баздырев Г. И.** Земледелие с основами почвоведения и агрохимии: учебник / Г. И. Баздырев, А. В. Сафонов. - М. : КолосС, 2009. - 415 с. : ил. - (Учебники и учеб.пособия для студентов высш. учеб. заведений).
4. Физические свойства почв. Часть 1: Учебно-методическое для студентов, обучающихся по направлению «Агрохимия и агропочвоведение» специальности 110201 – «Агроэкология» квалификации бакалавр сельского хозяйства, ученый агроном-эколог/ Сост.:В.В. Кравченко, В.А. Назаров, В.И. Губов; Ю.М. Гришин - Саратов: ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ», 2007. – 48 с.

Программное обеспечение и интернет-ресурсы

1. Базы, информационно-справочные и поисковые системы: Yandex, Google, Rambler
2. <http://forest.geoman.ru/forest/item/f00/s01/e0001231/index.shtml>
3. <http://library.sgau.ru>
4. <http://www.derev-grad.ru/pochvovedenie/pochvovedenie.html>
5. <http://www.ecosystema.ru/08nature/soil/>

Лекция 5

ВЗАИМОСВЯЗЬ РАЗЛИЧНЫХ ФОРМ ВОДЫ И ТВЕРДОЙ ФАЗЫ ПОЧВ

Взаимосвязь между твердой и жидкой фазами выражается в проявлении большого разнообразия процессов и формировании целого ряда свойств почв. Жидкая фаза почв осуществляет несколько процессов в почве:

- процессы растворения,
- процессы гидролиза,
- процессы синтеза веществ в водных растворах,
- процессы осаждения веществ из водных растворов,
- процессы перемещения (транспортировки, миграции) веществ внутри почвенного профиля.

Жидкая фаза, совместно с твердой фазой, формирует такие свойства почв, как водно-воздушный режим, окислительно-восстановительные процессы, процессы обмена катионами и анионами и т. д. Чтобы понять все эти особенности, необходимо рассмотреть основные характеристики жидкой фазы.

Различные формы воды в почвах неодинаково взаимодействуют с минеральной частью твердой фазы почв. Это отражено в названиях форм воды (гигроскопическая, свободная и т. д.). От характера взаимосвязей воды с минеральной частью, а главное - от прочности этих связей, зависит доступность ее растениям. Это же определяет степень активности воды в проявлении различных процессов (растворение, гидролиз, гидратация и т. п.). При этом следует иметь в виду, что свойства самой воды имеют не менее важное значение во всех отмеченных процессах. Поэтому, наряду с другими показателями, надо учитывать энергетическое состояние воды.

5.1. Энергетическое состояние воды в почве

Молекулы и ионы воды в почве подвергаются воздействию сил различной природы, что оказывает влияние на ее состояние. Энергетическое состояние воды в почве зависит от многих факторов, но главным образом от состава и свойств минеральной части и почвенного раствора. Это проявляется в основном на линии раздела «вода - твердая частица». Энергетическое состояние воды в почве зависит также от температуры и атмосферного давления. Потенциальная энергия воды в почве выражается величиной давления столба жидкости определенной высоты.

Терминологическим комитетом Комиссии по физике почв Международного общества почвоведов (МОП) рекомендованы следующие определения *потенциала воды*:

- *полный потенциал почвенной воды,*
- *потенциал давления (тензиометрический потенциал),*
- *капиллярно-сорбционный потенциал почвенной воды,*
- *пневматический потенциал,*
- *потенциал давления окружающей поверхности (потенциал нагрузки),*
- *потенциал влажности,*
- *осмотический потенциал,*
- *гравитационный потенциал.*

Сумма всех потенциалов равна *полному потенциалу* воды в почве.

5.2. Механизмы передвижения влаги в почве

Как отмечено выше, в почвах вода находится в разных формах. Каждая форма имеет свою степень связей с твердой фазой. От этого зависит и степень подвижности воды в

почве.

Прочносвязанная вода, например, не способна передвигаться внутри почвенного профиля, тогда как свободная вода передвигается в различных направлениях. Скорости передвижения разных форм воды, как и способы их перемещения, - разные. Это обусловлено характером связи воды с минеральными частицами, что зависит от состава и размера почвенных частиц (илистых и коллоидных).

Движение воды в почве бывает конвективное, ламинарное, турбулентное. *Конвективное* (син. *гравитационно-струйчатое*) - встречное движение системы струй почвенно-грунтовых вод различной концентрации, вызванное разницей в плотностях растворов. Наиболее характерен пример опускания более тяжёлых, засоленных вод вниз и замещение их более лёгкими, поднимающимися пресными водами. *Ламинарное* движение воды - это параллельно-струйчатое движение поверхностных и подземных вод (в том числе почвенных и грунтовых), при котором вода движется в виде параллельных, не перемешивающихся струй или слоёв, без разрывов, с плавным изменением скорости. *Турбулентное* (син. *вихревое*) движение воды - это поступательное движение надземных и подземных (в том числе почвенных и грунтовых) вод, сопровождаемое беспорядочным вихревым движением отдельных струй воды. Наблюдается в крупных трещинах и пустотах.

Передвижение влаги в почве подчиняется основному закону переноса массы и энергии. Согласно этому закону, плотность потока q (то есть объём субстанции V , переносимой через единицу площади поперечного сечения A в единицу времени t) пропорциональна градиенту движущихся сил:

$$V / At = q = -K * \text{grad } \Phi,$$

где: K - коэффициент пропорциональности, зависящий от свойств проводящей среды и от проводимой субстанции.

Возникновение водного потока зависит во многом от насыщенности почвы водой в данный момент времени. Это могут быть периоды полного насыщения почвы водой, период не насыщенности почвы водой, период промерзания почвы и т. п. При этих - разных - состояниях обеспеченности почвы водой неодинаково проявляются в ней и водные потоки, т. е. характер передвижения воды в почвах будет разным.

5.3. Передвижение влаги в почвах, насыщенных влагой

В почвах, насыщенных водой, поток влаги выражен в виде потока свободной воды. Поток направлен из верхних горизонтов в нижние. Осуществляется поток воды силами гравитации (силы тяжести).

Падение напора потока воды на участке в одну единицу расстояния называют *гидравлическим градиентом*. Сила потока прямо пропорциональна гидравлическому градиенту.

В насыщенных почвах все поры заполнены водой, поэтому проводимость в них максимальна. По мере уменьшения влажности часть пор освобождается от воды и заполняется воздухом. Доля проводящих пор (в площади поперечного сечения почвы) сокращается.

5.4. Передвижение влаги в почвах, не насыщенных влагой

В почвах, не насыщенных влагой, вода передвигается в виде капиллярного потока и подчиняется основному закону переноса масс.

Вода стремится перемещаться из мест, с большой толщиной пленок на поверхности частиц почвы, в места, где толщина пленок меньше, а кривизна мениска - больше. Другими словами, вода перемещается в почве из мест, где капиллярно-сорбционный

потенциал выше, в места, где он ниже. Вместе с этим, в ненасыщенных почвах присутствует дополнительный механизм переноса воды в виде пара. В поверхностном слое, где почва иссушена и подвержена сильным температурным градиентам, перенос пара становится преобладающим механизмом перемещения воды.

Движущая сила достигает максимальных величин в зоне фронта смачивания, то есть на контакте с сухой почвой. Здесь градиент потенциала достигает величин порядка нескольких сотен и даже тысяч Дж*кг⁻¹/см. Однако скорость движения воды в этой зоне небольшая.

В ненасыщенных почвах, имеющих крупные поры, вода быстро уходит и первоначально высокая проводимость быстро снижается. В ненасыщенных почвах с мелкими порами большинство из них (пор) остаются заполненными и они проводят воду даже при достаточно низких потенциалах. Движение воды в не насыщенной почве сопровождается изменением влажности. Вода может или накапливаться в каком-то объеме почвы (даже бесконечно малом), или расходоваться. Поэтому плотность потока воды, входящей в этот объем почвы, не равна плотности потока воды, выходящего из этого объема почвы. Разность между этими плотностями потоков и образует запас воды в объеме почвы.

5.5. Перенос воды в форме пара

Перенос воды в форме пара осуществляется по пустотам, вокруг корней растений. Корни оттягивают влагу из окружающего почвенного пространства. Пары воды движутся в почве путем диффузии. Существенное влияние на давление паров воды в почве оказывают растворенные в воде вещества. Пары воды перемещаются от теплых частей почвы к холодным. Днем движение паров направлено вниз, а ночью - вверх.

В почвах, где влага прочно связана силами адсорбции, происходит пародиффузионный перенос воды.

В почвах, где возникло промерзание мелкозема, возникает два потока влаги. Выше мерзлотного горизонта (слоя) проявляется процесс сублимации (испарения), а ниже мерзлотного слоя идет процесс подтягивания влаги из капиллярной каймы грунтовых вод. На контакте с мерзлым слоем происходит конденсация и кристаллизация подтянутой снизу воды, т. е. переход ее в твердое состояние - в лед.

5.6. Когезия и адгезия

В гетерогенных системах, какой является почва, различают две формы взаимодействий твердой и жидкой фаз, как форм передвижения влаги в почвах:

- межмолекулярные взаимодействия, возникающие внутри однородных тел (почвенный агрегат), и
- взаимодействия между различными телами (между агрегатами, минералами и т. п.).

Межмолекулярные взаимодействия выражаются притяжением атомов и молекул внутри однородного тела. Природа этих взаимодействий может быть различной, но во всех случаях она направлена на «слипание» (упрочение) частицы, на сохранение ее состояния. Этот процесс называют *когезией*. Сила, возникающая при проявлении когезии, равна силе, способной осуществить разрыв внутренних связей. Расчет этой величины ведется по единице площади разрыва. Работа когезии определяется затратой энергии на обратимый разрыв тела по сечению, равному единице площади.

Явление когезии в целом оценивают такими параметрами, как:

- энергия кристаллической решетки,
- внутреннее давление тела,
- энергия парообразования,

- температура кипения,
- относительное давление пара и др.

При контакте двух конденсированных тел (например, жидкой воды и твердой минеральной частицы) происходит взаимодействие между этими телами, формулируемое как межфазное взаимодействие. Этот процесс получил название *адгезия* (прилипание, слипание разных тел). При проявлении процессов адгезии система стремится уменьшить свою поверхностную энергию. Сила, возникающая при проявлении адгезии (A_a), равна силе, необходимой для отделения слоя жидкости от твердой частицы по линии поверхности раздела. Расчет ведется на единицу площади разрыва. Эта сила измеряется в тех же единицах, что и поверхностное натяжение и выражается в Дж / м . Величину работы адгезии определяют по уравнению Дюпре:

$$A_a = \gamma_{жг} + \gamma_{тг} + \gamma_{тж}$$

где: ж-жидкая фаза (вода); т - твердое тело, имеющее поверхности раздела на границе с воздухом г, на которых проявляется поверхностное натяжение $\gamma_{жг}$ и $\gamma_{тг}$ соответственно. При контакте двух фаз появится межфазное натяжение, равное $\gamma_{тж}$.

5.7. Капиллярность

При смачивании почвы водой возникают капиллярные явления. Они проявляются в условиях, когда расстояние между почвенными частицами соизмеримо с радиусом кривизны поверхности жидкости (радиус мениска жидкости).

Капиллярность является основной причиной *всасывания* воды почвой. Вызвано это тем, что мениск жидкости имеет отрицательную (вогнутую) кривизну, при которой лапласовское давление стремится растянуть жидкость (выровнять поверхность мениска), и в результате она (жидкость) поднимается в капилляре. Подъем жидкости продолжается до тех пор, пока лапласовское давление не уравновесится гидростатическим давлением столба воды (h).

5.8. Смачивание и растекание

При взаимодействии (соприкосновении) твердых и жидких тел могут происходить явления смачивания и не смачивания твердого тела. Проявление смачивания или не смачивания зависит от двух факторов:

- сил молекулярного притяжения молекул жидкости и
- сил взаимного притяжения молекул твердого и жидкого тел.

Если силы притяжения молекул жидкого тела сильнее сил взаимодействия (притяжения) молекул жидкого тела к молекулам твердого, то явления смачивания происходить не будут. Если силы притяжения между молекулами жидкости слабее сил притяжения молекул жидкости к молекулам твердого тела, то явления смачивания будут проявляться.

Смачивание происходит при наличии третьей, газовой (воздушной) фазы. Степень смачивания зависит от соотношения работ адгезии и когезии, которое проявляется в величине угла наклона поверхности жидкости к поверхности твердого тела.

На рис. 1 показана капля воды на поверхности твердого тела. Угол между касательной АВ к поверхности жидкости и смоченной поверхностью АС называется краевым углом. Величина степени смачивания является безразмерной и выражается косинусом краевого угла.

Поверхностная энергия твердого тела постоянно стремится уменьшиться, благодаря чему растягивает каплю по поверхности. Эта энергия равна поверхностному натяжению твердого тела на границе с воздухом. Межфазная энергия, возникшая на контакте твердого тела с жидкостью стремится, наоборот, сжать каплю. Площадь соприкосновения твердого и жидкого тел при этом уменьшается, т. е. растекания

жидкости не происходит. Растеканию препятствуют также силы когезии. Эти силы направлены по касательной к сферической поверхности капли. Чем меньше (острее) угол смачивания (тем, соответственно, и больше \cos угла α), тем сильнее смачивание. При остром угле α (при $\cos \alpha > 0$) поверхность считают хорошо смачиваемой данной жидкостью. Если же образуется тупой угол, то есть $\cos \alpha < 0$, значит данная жидкость плохо смачивает поверхность. Полного смачивания поверхностей твердых тел, то есть когда краевой угол равен 180° , практически никогда не наблюдается.

Как видим, границей, отражающей смачиваемость и не смачиваемость поверхности твердого тела, является величина краевого угла смачиваемости (α). Этой границей является угол, равный 90° или $\cos \alpha$, равный нулю (0°). При этом разные тела смачиваются одной и той же жидкостью по-разному. Так, например, кварц плохо смачивается водой (α равен нулю), графит хорошо смачивается ($\cos \alpha = 55^\circ$) для парафина $\cos \alpha = 106^\circ$.

У ж г

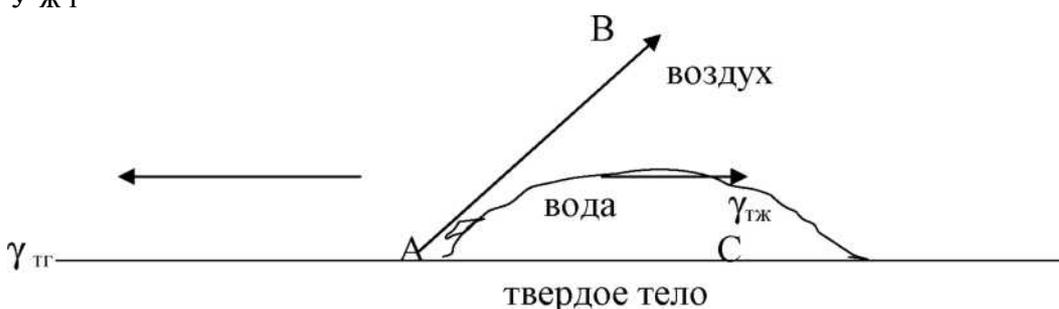


Рис. 1. Краевой угол

Условные обозначения к рис.1. Границы раздела сред: $\gamma_{тг}$ - твердой и газовой, $\gamma_{жг}$ - жидкой и газовой, $\gamma_{тж}$ - твердой и жидкой.

Отмеченные характеристики смачивания твердых тел свойственны для идеально гладких поверхностей. Поверхности почвенных частиц всегда отличаются наличием шероховатостей, что влияет на проявление и интенсивность смачивания. Шероховатости приводят к отклонению краевых углов от равновесного значения, характерного для гладких поверхностей. В связи с этим различают:

- краевые углы натекания (когда площадь смоченной поверхности увеличивается)
- краевые углы оттеkania (когда площадь смоченной поверхности уменьшается).

Это непостоянство значений неравновесия краевых углов смачивания называется *гистерезисом смачивания*. В том случае, когда работа адгезии превышает работу когезии, происходит растекание жидкости по твердой поверхности раздела. Разницу между работой адгезии (A_a) и работой когезии (A_k) называют *коэффициентом растекания* f (по Гаркинсу): $f = A_a - A_k$.

Положительные значения коэффициента растекания означают, что данная жидкость растекается по поверхности твердого тела. Отрицательное значение коэффициента растекания указывает на то, что данная жидкость не растекается по поверхности твердого тела.

При взаимодействии жидкой воды с твердой поверхностью на линии раздела выделяется теплота. Эту теплоту принято называть *теплотой смачивания*.

Различают дифференциальную и интегральную теплоту смачивания. И та и другая формы теплоты зависят от количества воды, смачивающей твердую поверхность почвы.

Дифференциальная теплота смачивания возникает при добавлении бесконечно малого количества воды на твердую, уже смоченную поверхность.

Интегральная теплота смачивания - это теплота, выделяющаяся при взаимодействии воды с единицы площади твердой поверхности. Чем больше площадь взаимодействия воды с поверхностью, тем больше теплота смачивания. Измеряется в Дж * м⁻².

5.9. Водные свойства почвы

Термин "водные свойства" означает совокупность свойств почвы, отражающих состояние воды в ней. К водным свойствам почв относятся:

- водоудерживающая способность,
- влагоемкость,
- водопроницаемость,
- водоподъемная способность.

Водные свойства почв в совокупности формируют и отражают водный режим почв. Рассмотрим основные водные свойства и их особенности.

Водоудерживающая способность почв, или способность удерживать поглощенную воду в своем профиле. Водоудерживающая способность почв противодействует стеканию воды вниз по профилю и за пределы почвенного профиля. Основными силами, удерживающими воду в почве, являются сорбционные и капиллярные. Водоудерживающая способность почв может быть выражена количественно - ее величина соответствует величине влагоемкости.

Влагоемкость почвы - максимальное количество воды, которое способна почва поглотить и удерживать в себе.

Различные формы воды, поглощенной и удерживаемой почвой, характеризуют разными константами. Все константы разделяют на две группы:

- энергетические и
- гидрологические.

Энергетические константы включают следующие:

- максимальную адсорбционную влагоемкость (МАВ),
- максимальную молекулярную влагоемкость (ММВ),
- максимальную капиллярно-сорбционную влагоемкость (МКСВ),
- капиллярную влагоемкость (КВ).

Гидрологические константы включают следующие:

- наименьшая влагоемкость (НВ) и
- полная влагоемкость (ПВ).

Под водопроницаемостью понимается способность не насыщенных водой почв воспринимать воду с поверхности, проводить ее от слоя к слою и фильтровать ее сквозь определенную толщину горизонтов, насыщенных водой. Водопроницаемость - это не только водные свойства почв, но и форма передвижения воды в почвах. Водопроницаемость как процесс перемещения воды в почве складывается из нескольких этапов движения воды:

- *первая стадия* выражается во впитывании воды поверхностью почвы и, в соответствии с этим характером поведения потока, получила название *впитывание*;
- *вторая стадия* движения воды с поверхности получила название *фильтрация*.

Скорость впитывания на начальной стадии, когда почва еще сухая, оказывается очень большой. Затем, по мере насыщения почвы водой, скорость впитывания падает, и с увеличением мощности смоченного слоя процесс *впитывания* сменяется процессом *фильтрации*. Водопроницаемость измеряется величиной объема воды, фильтрующейся через единицу площади поперечного сечения почвы в единицу времени. По предложению Н.А. Качинского, стандартной величиной водопроницаемости почв следует считать объем воды, измеряемый в мм, прошедший через почву за первый час фильтрации при напоре 5 см и температуре 10° С (табл. 8).

Таблица 8

Оценка водопроницаемости почв (по Н.А. Качинскому)

Оценка (градация) водопроницаемости почв	Объем воды (в мм) в первый час впитывания почвой при напоре 5 см и t воды 10 ⁰ С
Провальная	Более 1000
Излишне высокая	1000 - 500
Наилучшая	500 - 100
Хорошая	100 - 70
Удовлетворительная	70 - 30
Неудовлетворительная	Менее 30

Скорость впитывания становится равной коэффициенту фильтрации. И то и другое в насыщенной водой почве приобретает постоянную величину, равную величине насыщенной гидравлической проводимости. От водопроницаемости почв зависит степень восприятия почвой атмосферных осадков или поливных вод, формирование поверхностного или внутрипочвенного стока, интенсивность процессов эрозии, формирование почвенных горизонтов.

Водоподъемная способность почвы выражается в их способности обеспечить восходящий подъем воды под действием капиллярных сил. Высота и скорость подъема воды зависят от гранулометрического состава почв, их структуры и величины порозности.

Таблица 9

Подъем воды по профилю почвы в зависимости от гранулометрического состава

Гранулометрический состав	Высота подъема воды, м
Песок крупный	до 0,5
Песок средний	0,5 - 0,8
Супесь	1,0 - 1,5
Супесь пылеватая	1,5 - 2,0
Суглинок средний	2,5 - 3,0
Суглинок тяжелый	3,0 - 3,5
Глина тяжелая	4,0 - 6,0
Лессы	4,0 - 5,0

Подъем воды по капиллярам наиболее интенсивен при диаметре пор 0,1 - 0,003 мм. Высота подъема воды по капиллярам колеблется от 0,5 - 0,8 м в песчаных почвах и до 3 - 6 м, в суглинистых и глинистых. По данным Ковды В. А., для почв различного гранулометрического состава высота подъема воды следующая (табл. 9).

Сосущая сила почвы - свойство, отражающее способность сухой почвы впитывать (всасывать) воду с величиной силы, равной давлению воды. Выражается величиной давления водяного столба, равной 0,102 мм. В настоящее время это выражают десятизначным логарифмом этого числа (pF). Для сухой почвы величина pF = 7,0. Для почвы, насыщенной гигроскопической влагой, величина pF = 4,6 - 7,0, для почвы, содержащей капиллярную воду, она равна 3,0.

5.10. Водный режим почв

Как было сказано выше, водный режим почв складывается из характера проявления водных свойств почв, главным образом, он зависит от сочетания и соотношения различных водных свойств (водопроницаемость, влагоемкость, водоподъемная способность и т. д.).

Характер количественных и качественных соотношений различных водных свойств почв, а также проявление их во времени формируют определенные типы водного режима почв.

Выделяют четыре типа водного режима почв:

- мерзлотный,
- промывной,
- выпотной,
- застойный.

Мерзлотный тип водного режима почв характерен для почв, формирующихся в условиях многолетней мерзлоты, где почвенный профиль оттаивает на небольшую глубину и на короткое время летом.

В профиле мерзлотных почв преобладает в летнее время непромывной режим, частично застойный, и частично испарительный.

Промывной тип водного режима почв проявляется в почвах, формирующихся в условиях, где количество выпадающих осадков преобладает над количеством испаряющихся. В разных частях суши эти соотношения неодинаковы, при этом они не остаются постоянными во времени. Поэтому промывной водный режим еще разделяют на

- постоянно промывной и
- периодически промывной.

Выпотной водный режим почв (синоним - испарительный) характерен для почв, формирующихся в условиях аридного климата. Однако кратковременно он может проявляться и в условиях гумидного климата, где отмечаются периоды сухости. В этом случае для почв характерен периодически промывной водный режим.

Застойный водный режим почв проявляется в почвах, формирующихся в любом климате, на аккумулятивных поверхностях, где отсутствует сток воды. Это, как правило, замкнутые западины, впадины и т. п.

Разделение характера водного режима почв на описанные типы не означает, что каждый из них постоянен в одной и той же почве. Каждый из указанных типов водного режима является лишь преобладающим в почвах конкретных экологических условий. Господствующий (преобладающий) тип водного режима во времени сочетается (меняется) другим каким-либо типом водного режима. Поэтому в каждой конкретной почве в течение летнего времени могут проявляться различные типы водного режима. Например, промывной режим может временно замещаться испарительным (выпотным), испарительный временно может замещаться промывным (и даже застойным) и т. д. Тип водного режима почв определяет характер и направленность процесса почвообразования, что проявляется в формировании типа почв как таксономического уровня.

Вопросы для самоконтроля

1. Энергетическое состояние воды в почве.
2. Перчислите основные механизмы передвижения влаги в почве
3. Что общего и в чем различия в процессе передвижения влаги в почвах, насыщенных и ненасыщенных влагой.
4. Особенности переноса влаги в форме пара
5. Дайте понятия «когезия» и «адгезия»

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

Основная:

9. **Ковриго В. П.** Почвоведение с основами геологии: учебник / В. П. Ковриго, И. С. Кауричев, Л. М. Бурлакова. – 2-е изд., доп. И перераб. – М. : КолосС, 2008. – 439 с. : ил.

10. **Мамонтов В.Г.** Общее почвоведение/ В.Г. Мамонтов [и др.]. – М.: КолосС, 2006. – 456 с.
11. **Муха В.Д.** Агропочвоведение: Учебник для студентов высших учебных заведений/ В.Д. Муха, Н.И. Картамышев, Д.В. Муха; Под ред. В.Д. Мухи. – М.: КолосС, 2003.– 528 с.
12. **Шеин Е.В.** Агрофизика/ Е.В. Шеин, В.М. Гончаров. – Ростов н/Д.: Феникс, 2006. – 400с. Ил. (Высшее образование).

Дополнительная

5. **Баздырев Г. И.** Земледелие с основами почвоведения и агрохимии: учебник / Г. И. Баздырев, А. В. Сафонов. - М. : КолосС, 2009. - 415 с. : ил. - (Учебники и учеб.пособия для студентов высш. учеб. заведений).
6. Физические свойства почв. Часть 1: Учебно-методическое для студентов, обучающихся по направлению «Агрохимия и агропочвоведение» специальности 110201 – «Агроэкология» квалификации бакалавр сельского хозяйства, ученый агроном-эколог/ Сост.:В.В. Кравченко, В.А. Назаров, В.И. Губов; Ю.М. Гришин - Саратов: ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ», 2007. – 48 с.

Программное обеспечение и интернет-ресурсы

1. Базы, информационно-справочные и поисковые системы: Yandex, Google, Rambler
2. <http://forest.geoman.ru/forest/item/f00/s01/e0001231/index.shtml>
3. <http://library.sgau.ru>
4. <http://www.derev-grad.ru/pochvovedenie/pochvovedenie.html>
5. <http://www.ecosystema.ru/08nature/soil/>

Лекция 6

ВЗАИМОСВЯЗЬ ТВЕРДОЙ И ГАЗОВОЙ ФАЗ ПОЧВЫ

6.1. Состав почвенного воздуха и факторы, его определяющие

Почвенный воздух по составу существенно отличается от атмосферного (табл.10). В почвенном воздухе иногда бывает меньше кислорода и больше углекислого газа. Меняется и содержание азота. Уменьшение содержания азота происходит в результате связывания его азотфиксирующими микроорганизмами и клубеньковыми бактериями, увеличение - вследствие распада белков и денитрификации азотсодержащих веществ под действием микроорганизмов. Почвенный воздух болотных и заболоченных почв содержит NH_3 , CH_4 , H_2S .

Таблица 10

Состав почвенного и атмосферного воздуха

Почвенный воздух		Атмосферный воздух	
Газы	%	Газы	%
Азот	78,08-80,24	Азот	78,08
Кислород	20,90-0,0	Кислород	20,95
Углекислый газ	0,03-20,0	Углекислый газ	0,03
Аргон	0,0	Аргон	0,93
Метан	0,0-10,0	Метан	0,0
Сероводород	0,0-10,0	Сероводород	0,0

В составе почвенного воздуха постоянно присутствуют в небольших количествах нелетучие органические соединения (углеводороды жирного и ароматического ряда, сложные альдегиды, спирты и др.), образующиеся в процессе жизнедеятельности почвенных микроорганизмов. Эти вещества поглощаются корнями растений, способствуя их росту. Наиболее динамичными из всех газов почвенного воздуха являются кислород и углекислый газ. Содержание кислорода и углекислого газа изменяется в широких пределах. В верхних горизонтах хорошо аэрируемых почв содержание кислорода приближается к содержанию его в атмосфере. В тяжелых почвах его содержание снижается в десятки и сотни раз. Концентрация углекислого газа в почве с плохим газообменом увеличивается в сотни раз по сравнению с содержанием его в атмосфере. Различная концентрация кислорода и углекислого газа в почвенном воздухе объясняется двумя группами процессов:

1. интенсивностью потребления кислорода и продуцирования углекислого газа,
2. скоростью газообмена между почвенным и атмосферным воздухом.

Большое влияние на состав почвенного воздуха оказывает влага и температура почвы. С увеличением влажности уменьшается воздухоемкость, нарушается система воздухоносных пор, ухудшаются условия газообмена. В летний период при высокой температуре и влажности, близкой к величине влажности завядания, наблюдается самая низкая концентрация углекислого газа и самая высокая - кислорода. Взаимосвязь между составом почвенного воздуха и условиями водно-воздушного режима многофакторная и сложная.

Огромное влияние на состав почвенного воздуха оказывают живые организмы, потребляющие кислород и выделяющие углекислый газ. Образующаяся при этом энергия расходуется на биологические процессы, на процессы миграции веществ, на поглощение минеральных солей, на движения протоплазмы, на прорастание семян.

Кислород в почве расходуется в основном на дыхание растений и живых организмов. В оптимальных условиях аэрации дыхательный коэффициент (ДК) близок к единице или

равен единице. Это означает, что количество выделившегося углекислого газа эквивалентно количеству поглощенного за это время кислорода. Следовательно, по количеству выделившегося углекислого газа можно судить о количестве поглощенного кислорода. Однако дыхательный коэффициент (ДК) в разных условиях может сильно изменяться, чаще в сторону увеличения. При недостатке кислорода величина дыхательного коэффициента (ДК) больше единицы. Это означает, что углекислого газа выделяется больше, чем поглощается кислорода. Нормально аэрируемые почвы, покрытые растениями, летом в среднем могут выделять в сутки углекислого газа от 2 до 10 л/м². За это же время потребляется такое же количество кислорода.

6.2. Экологическая роль почвенного воздуха и влияние аэрации на развитие сельскохозяйственных растений

Аэрация почвы - один из важнейших процессов, определяющих продуктивность почв. Плодородие почвы зависит от соотношения твердой, жидкой и газообразной фаз. В нормальных условиях это соотношение составляет 2 : 1 : 1. Кислород используется корнями растений для того, чтобы обеспечить их энергией, необходимой для их роста и распространения в почвенной толще. Водные растения, такие как рис, способны обмениваться газами между корнями и воздухом на поверхности почвы через ткани растений, то есть путем внутреннего переноса кислорода от листьев, стеблей к корням. У большинства растений наземные органы (листья, стебли) не способны поставлять кислород в корни путем внутреннего переноса. Поэтому корни могут потреблять кислород только из почвенного воздуха. Корни растений при дыхании выделяют в почвенный воздух и углекислый газ. Дыхание корней растений тесно связано с аэрацией почвы. Аэрация почв осуществляется газообменом между почвенным воздухом и атмосферой. В почву из атмосферы поступает кислород, а из почвы в атмосферу - углекислый газ. Выделение из почвы углекислого газа получило название *дыхание почвы*.

Заметный вклад в изменение состава почвенного воздуха в зоне развития корней вносят и микроорганизмы. Они также поглощают кислород и выделяют углекислый газ.

В почве газы перемещаются в порах, свободных от воды. Небольшая часть газов может быть растворена в воде и, следовательно, перемещаться вместе с нею в растворенной форме. Скорость перемещения свободных газов быстрее, чем растворенных. Поэтому во влажных почвах газообмен идет медленнее, чем в сухих. Ухудшение условий аэрации задерживает рост и развитие растений. В первую очередь снижается интенсивность развития корневых систем растений. В таких случаях корни снижают способность проникать на глубину. Но, самое главное, при плохой аэрации снижается энергия поглощения корнями питательных веществ.

В периоды переувлажнения почв из них вытесняется почвенный воздух, и в них возникают анаэробные условия. В этих условиях начинают протекать процессы восстановления, типа денитрификации. В почвах образуются и накапливаются закиси железа, марганца и других элементов. Некоторые продукты анаэробных процессов токсичны для живых организмов.

Процессы аэрации почв обуславливают и характер химических, геохимических и биогеохимических процессов. В условиях хорошей аэрации, когда в почву поступает достаточное количество кислорода и своевременно удаляется углекислый газ, в почвах преобладают процессы окислительного характера. В этих условиях активно функционирует микрофлора, идут процессы растворения, осаждения, гидролиза, гидратации, образования сложных органо-минеральных комплексов.

При насыщении почвы влагой из нее вытесняется почвенный воздух и устанавливаются анаэробные условия. Процессы окисления сменяются процессами восстановления. Оксиды переходят в закиси, многие вещества оказываются недоокисленными. Это приводит не только к изменению химического состава почв, но и к

изменению характера почвенных процессов. Преобладающим процессом становится *глеевый*. Длительное протекание процессов оглеения (вплоть до глеевого), приводит к изменению морфологических признаков почвенного профиля. При слабой степени развития оглеения появляются его следы в морфологии в виде осветленных пятен. При интенсивном, а тем более длительном развитии процессов глееобразования в профиле почв формируется новый генетический горизонт - *глеевый*, имеющий синеватую или зеленоватую окраску.

При частой смене аэробных условий на анаэробные процессы окисления сменяются процессами восстановления и обратно процессами окисления, происходит образование и накопление конкреций (обычно железистых, железо-марганцевых, железо-фосфорных). При ослабленной аэрации в почвенном воздухе повышается концентрация углекислого газа, что оказывает влияние на кальциевый режим почвы. Аэрация оказывает влияние на почвенные процессы через изменение микробиологической активности почвы. При достаточном количестве кислорода (аэробные условия) значительное число почвенных микроорганизмов принимает участие в разложении органического вещества с высвобождением углекислоты, воды, нитратов, сульфатов, фосфатов, а также соединений кальция, магния, железа и т. д. При анаэробных условиях образуются: метан, сероводород, аммиак, альдегиды. Все

они являются токсичными для живых организмов. Состояние степени аэрации почв устанавливается определением величины окислительно-восстановительного потенциала E_h (выражается в mV). Если эта величина более 200 mV , в почве преобладают окислительные условия. Если менее 200 mV - то восстановительные условия. Окислительно-восстановительные условия в почвах (окислительно-восстановительный режим) зависят от водно-воздушного режима. При этом определяющим является режим влажности. Вода и почвенный воздух в поровом пространстве почв являются антагонистами. Вода вытесняет воздух и занимает его место. Воздух же не способен вытеснить воду из порового пространства. Но воздух всегда присутствует и во влажных почвах, занимая поровое пространство, не занятое водой. Хиллел (1980) предложил это пространство назвать "*полевой воздухоемкостью*". Этому названию были предложены синонимы: некапиллярная порозность; порозность, занятая воздухом при полевой влагоемкости; порозность аэрации. Последнее название более удачно, поскольку указывает на функции пор. Порозность аэрации зависит от гранулометрического состава почв. В песчаных почвах порозность составляет 25% от общего объема массы почвы, в суглинистых - 20-15%, в глинистых - около 10%. На величину порозности почв оказывает влияние и агрегированность. В хорошо агрегированных почвах с наличием макроагрегатов крупнее 5 мм в диаметре и с большим объемом макропор порозность аэрации составляет 20-30%. В сильно уплотненных почвах эта величина оказывается менее 5%.

6.3. Газообмен в почве

Газообмен - это процессы поступления атмосферного воздуха в почву и обратно. В почву поступает в основном кислород, а из почвы в атмосферу - углекислый газ. К факторам, вызывающим газообмен, относятся: диффузия; изменение температуры почвы; изменение барометрического давления; изменение количества влаги в почве под влиянием осадков, орошения и испарения; влияние ветра; изменение уровня грунтовых вод и верховодка.

Диффузия - это процесс перемещения газов в соответствии с их парциальным давлением. В почвенном воздухе концентрация кислорода всегда меньше, чем в атмосфере, а углекислого газа, наоборот, больше. Поэтому возникает диффузия, выражающаяся в непрерывном поступлении в почву из атмосферы кислорода и выделении из почвы в атмосферу углекислого газа.

Температура вызывает или уменьшение объема газов или, наоборот, увеличение. Разница температуры почв и атмосферы также обуславливает проявление диффузии газов. Газы перемещаются из мест с более высокой температурой, в места холодные.

Барометрическое давление оказывает влияние на диффузию газов, вызывая перемещение их из мест более высокого давления в места с низким давлением. Однако этот фактор не играет большой роли в процессах газообмена в почвах.

Влага в виде воды является антагонистом газов. Она выталкивает газы из порового пространства почв.

Влияние ветра на газообмен обычно невелико и зависит от скорости ветра, макро- и микроклимата, структуры почвы и характера ее обработки. Наибольший газообмен под влиянием ветра проявляется на пористых почвах, лишенных растительности.

Из всех перечисленных факторов главным является диффузия. Ее интенсивность зависит от скорости теплового движения молекул газов, а также от длины их свободного пробега. Скорость теплового движения молекул очень высокая (от 300 м/с до 1800 м/с):

- для O_2 она равна 461 м/с,
- для N_2 - 493 м/с,
- для CO_2 - 393 м/с,
- для H_2 - 1838 м/с,
- для паров воды - 615 м/с.

Вследствие небольшой длины свободного пробега молекул газов они сталкиваются друг с другом, "толкуются" на одном месте и за единицу времени проходят значительно меньшее расстояние, чем обычно свойственно скорости теплового движения. Длина пробега молекул составляет: для кислорода (O_2) - $10,2 \cdot 10^{-5}$ см; для азота (N_2) - $9,5 \cdot 10^{-5}$ см; для CO_2 - $17,8 \cdot 10^{-5}$ см; для паров воды - $0,72 \cdot 10^{-5}$ см. Диффузия газов в поровом пространстве почв идет значительно медленнее (в 2-20 раз), чем в свободной атмосфере. Показателем этого является величина, выраженная в виде отношения коэффициента диффузии газа в почве (D), к коэффициенту диффузии этого же газа в атмосфере (D_0):

$$V = D / D_0 .$$

Коэффициент диффузии газов равен их объему (в $см^3$), проходящему в единицу времени (1 сек) через $1 см^2$ поверхности при толщине слоя 1 см. Градиент концентрации газов равен единице. Величина отношений D/D_0 (при одной и той же температуре) всегда меньше единицы. Нормальный газообмен обеспечивается при величине коэффициента больше $0,009 см^2/с$. При меньшей скорости потока газообмен затруднен. Диффузия газа через почву зависит и от градиента концентрации газов, и от пористости, обеспечивающей аэрацию. С увеличением значений последних диффузия усиливается. Нормальный газообмен между почвой и атмосферным воздухом осуществляется при пористости в 20% и сильно замедляется при 8-12%. Диффузионный процесс описывается законом Фика:

$$q_d = -D * dC/dx,$$

где q_d - диффузионный поток воздуха (масса, диффундирующая через единицу площади в единицу времени);

D - коэффициент диффузии (имеющий размерность площади на время);

C - концентрация (масса) диффундирующей субстанции в единице объема;

dx - градиент концентрации.

Интенсивность дыхания почв связана, главным образом, с дыханием корней растений, жизнедеятельностью микроорганизмов, биохимическими процессами. Интенсивность газообмена между почвой и атмосферой и составляет воздушный режим почв. Он зависит от интенсивности дыхания почв. Эта величина в течение времени не остается постоянной. Происходят суточные, сезонные, годовые, многолетние изменения воздушного режима почв. Наиболее резкие изменения происходят в поверхностных горизонтах, где наиболее активны биологические процессы. В пахотных почвах это явление обычно наблюдается от поверхности до глубины 50-70 см.

Существенное влияние на содержание кислорода и углекислого газа в почвенном

воздухе оказывает уровень грунтовых вод, которые, поднимаясь к поверхности, вытесняют из порового пространства почвенный воздух.

Основной путь улучшения воздушного режима почв, повышения их аэрируемости состоит в регулировании уровня грунтовых вод (не допускается их поднятия к поверхности, при помощи дренажа и т. п.). Наиболее эффективным методом является создание водопрочной структуры, обеспечивающей высокую порозность аэрации почв.

Вопросы для самоконтроля

- 1) Понятие о почвенном воздухе.
- 2) Виды почвенного воздуха.
- 3) Отличие почвенного воздуха от атмосферного.
- 4) Состав почвенного воздуха
- 5) Назовите экологическую роль почвенного воздуха
- 6) Как аэрация почв влияет на развитие сельскохозяйственных растений
- 7) Воздушные свойства почвы.
- 8) Аэрация почвы. Зависимость этого процесса от почвенных условий.
- 9) Газообмен в почве.
- 10) Понятие о диффузии.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

Основная:

- 1) **Ковриго В. П.** Почвоведение с основами геологии: учебник / В. П. Ковриго, И. С. Кауричев, Л. М. Бурлакова. – 2-е изд., доп. И перераб. – М. : КолосС, 2008. – 439 с. : ил.
- 2) **Мамонтов В.Г.** Общее почвоведение/ В.Г. Мамонтов [и др.]. – М.: КолосС, 2006. – 456 с.
- 3) **Муха В.Д.** Агрочесоведение: Учебник для студентов высших учебных заведений/ В.Д. Муха, Н.И. Картамышев, Д.В. Муха; Под ред. В.Д. Мухи. – М.: КолосС, 2003.– 528 с.
- 4) **Шеин Е.В.** Агрофизика/ Е.В. Шеин, В.М. Гончаров. – Ростов н/Д.: Феникс, 2006. – 400с. Ил. (Высшее образование).

Дополнительная

- 1) **Баздырев Г. И.** Земледелие с основами почвоведения и агрохимии: учебник / Г. И. Баздырев, А. В. Сафонов. - М. : КолосС, 2009. - 415 с. : ил. - (Учебники и учеб.пособия для студентов высш. учеб. заведений).
- 2) Физические свойства почв. Часть 1: Учебно-методическое для студентов, обучающихся по направлению «Агрохимия и агропочвоведение» специальности 110201 – «Агроэкология» квалификации бакалавр сельского хозяйства, ученый агроном-эколог/ Сост.:В.В. Кравченко, В.А. Назаров, В.И. Губов; Ю.М. Гришин - Саратов: ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ», 2007. – 48 с.

Лекция 7.

ТЕПЛОФИЗИЧЕСКИЕ СВОЙСТВА ПОЧВЫ

Тепло является одним из важных свойств, которое оказывает влияние на все процессы в почвах (химические, геохимические, биохимические, биологические). От величины температуры почв зависят не только характер протекающих в ней процессов, но и направленность, и их интенсивность.

Чтобы каким-то образом управлять температурным (тепловым) режимом почв, необходимо знать их тепловые свойства, источники тепла, тепловые потоки. К тепловым свойствам почв относятся теплоемкость, теплопроводность, тепловой баланс и другие, на характеристике которых и остановимся.

7.1. Основные теплофизические характеристики

К теплофизическим характеристикам относят:

- теплоемкость,
- теплопроводность,
- температуропроводность,
- теплоиспускательная способность,
- теплообеспеченность.

Теплоемкость почвы или способность почвы поглощать тепло, и соответственно, нагреваться. Различают два вида теплоемкости почв:

- весовую;
- объемную.

Весовая теплоемкость выражается количеством тепла, затрачиваемого на нагревание 1 г почвы, на 1°C (кал/г на 1°).

Объемная теплоемкость выражается количеством тепла, затрачиваемого для нагревания 1 см³ почвы на 1°C (кал/см³ на 1°).

Теплоемкость почв зависит от минералогического, гранулометрического состава твердой фазы, от количества органического вещества, а также от влажности. Например, весовая теплоемкость кварцевого песка составляет $0,196$ кал/см³, а объемная в $2,5$ раза больше - $0,517$ кал/см³. Теплоемкость торфа, соответственно, $0,477$ и $0,601$ кал/см.

Как весовая, так и объемная, теплоемкость воды равна 1 (единице). Весовая теплоемкость большинства минеральных почв, в абсолютно сухом состоянии, составляет $0,17$ - $0,20$ кал/г. При повышении влажности почв, их теплоемкость возрастает в 4 - 5 раз, до $0,70$ - $0,80$ кал/г. Но при этом прогреваются почвы значительно дольше по времени. Глинистые почвы отличаются повышенной влагоемкостью, и поэтому весной, будучи влажными, они медленно прогреваются, от чего их и называют холодными. Легкие (песчаные, супесчаные) почвы весной прогреваются быстрее. Поэтому их называют теплыми. Более гумусированные почвы прогреваются лучше, и являются более теплоемкими.

Теплопроводность почвы - это способность почвы проводить тепло. Она измеряется количеством тепла в калориях, которое проходит за 1 с через 1 см³ почвы. Тепло в почве передается всеми фазами почвы излучением от твердой частицы к твердой частице и конвекционной передачей тепла через газ и жидкость. Однако способность передавать тепло у тех тел разная. Поэтому разные почвы обладают разной степенью теплопроводности. Обусловлено это тем, что она зависит от химического и гранулометрического составов минеральной части почв, от влажности, от количества содержащегося воздуха, от плотности и температуры почвы. В разных почвах соотношение этих компонентов разное, поэтому и теплопроводность у них разная. Например, теплопроводность воздуха составляет $0,00006$ кал на 1 см³/с, а у торфа и

гранита она, соответственно, составляет 0,00027 и 0,0082.

Почвы, богатые гумусом и обладающие высокой порозностью аэрации, в сухом состоянии очень плохо проводят тепло. Теплопроводность твердой фазы почв в 100 раз больше теплопроводности воздуха. Поэтому рыхлая почва менее теплопроводна, чем плотная. При повышении плотности на 0,5 г/см (с 1,1 до 1,6 г/см³), теплопроводность возрастает в 2 - 2,5 раза. При увеличении пористости в 2 раза (с 30 до 70%), теплопроводность уменьшается в 6 раз.

Влажная почва более теплопроводна, чем сухая. При увеличении влажности почвы на 25% (с 0 до 25%), теплопроводность увеличивается в 5 раз.

Для оценки процесса выравнивания температуры между различными генетическими горизонтами почвы, используют понятие **температуропроводимость**.

Температуропроводность определяется количеством тепла (температуры), пришедшего извне и прошедшего через 1 см³ почвы за 1 с, через поперечное сечение в 1 см³. Разность температуры при этом на расстоянии 1 см должна составлять 1⁰С.

Теплоиспускательная способность почвы - это способность почвы выделять тепловые лучи. Она зависит от состояния почвы, ее внешней поверхности, и степени увлажнения. Минеральные почвы, обладая большей теплопроводностью, также хорошо излучают тепло. Почвы богатые органическим веществом, например торфянистые, тепло излучают слабо.

Влажные почвы, благодаря хорошей теплоиспускательной способности воды, излучают тепловых лучей значительно больше, чем сухие. Почвы с гладкой поверхностью отличаются меньшей теплоиспускательной способностью, чем почвы с шероховатой поверхностью.

Основным показателем теплообеспеченности почв служит сумма активных температур (>10⁰ С) в почве на глубине 20 см (табл. 11).

Теплообеспеченность почв основных почвенно-климатических зон России снижается с юга на север. Самая низкая она в таежно-лесной зоне, а весьма хорошая в зоне сухой степи, наилучшая - в зоне сухих и влажных субтропиков.

Температурный режим почвы оказывает непосредственное влияние на развитие растений. Особенно это сказывается на скорости роста корневых систем. Разные культуры требуют для прорастания семян неодинаковое количество тепла (табл.12). Для правильного районирования различных сельскохозяйственных культур, установление срока посева, регулирования теплового режима, необходимо знать биологические особенности растений, а именно - отношение их к теплу.

Таблица 11

Сумма активных температур почвы на глубине 0,2 м, С ⁰	Степень теплообеспеченности почв	Сумма активных температур почвы на глубине 0,2 м, С ⁰	Степень теплообеспеченности почв
0-400	Низкая	2100-2700	Выше средней
400-800	Весьма слабая	2700-3400	Хорошая
800-1200	Слабая	3400-4400	Весьма хорошая
1200-1600	Ниже средней	4400-5600	Высокая
1600-2100	Средняя	5600-7200	Весьма высокая

Оценка степени теплообеспеченности почв (по Димо)

Температурный режим почвы оказывает непосредственное влияние на развитие растений. Особенно это сказывается на скорости роста корневых систем. Разные культуры требуют для прорастания семян неодинаковое количество тепла (табл.12). Для правильного районирования различных сельскохозяйственных культур, установления срока посева, регулирования теплового режима, необходимо знать биологические

особенности растений, а именно - отношение их к теплу.

Таблица 12

Максимальные и оптимальные температуры почвы, необходимые для прорастания семян и появления всходов, С⁰

Культуры	Прорастание семян		Появление всходов	
	*0 мин. t	опт. t ⁰	*0 мин. t	опт. t ⁰
Клевер, люцерна, конопля Рожь, пшеница, ячмень, горох, овес, тимофеевка	0-1	25-30	2-3	
Свекла, гречиха, бобы, лен	1-2	25-30	4-5	6-12
Кукуруза, просо, соя	3-4	37-45	6-7	12-15
Рис, хлопчатник, арахис	8-10	37-45	10-11	15-18
	12-14		14-15	18-22

Повышение температуры изменяет ряд свойств воды (вязкость и поверхностное натяжение), что увеличивает ее подвижность. При резком понижении температуры происходит конденсация водяных паров на поверхности почвы или на границе рыхлого и плотного ее слоев. Понижение температуры почвенной влаги приводит к повышению растворимости газов - углекислоты и кислорода. Колебания температуры почвы улучшают газообмен в почве и состав почвенного воздуха. Промораживание почвы вызывает значительные изменения ее физико-химических свойств.

7.2.Тепловой режим почв

Понятие "тепловой режим почв" отражает баланс тепла (с приходной и расходной статьями). Приходная статья включает поступившее в почву тепло, а расходная - его потерю. Основными источниками поступления тепла в почву, или его приходная статья, являются:

- лучистая энергия солнца,
- тепло, получаемое от воздуха;
- тепло, образующееся в результате разложения органических остатков;
- внутреннее тепло земного шара;
- тепло от радиоактивных процессов, происходящих в почве.

Из этих пяти источников тепловой энергии, последние три настолько малы, что ими обычно пренебрегают. Количество тепла, получаемое почвой от воздуха в жарком климате (пустыни, тропики и субтропики), является заметной приходной статьёй. В условиях бореального климата приход тепла из воздуха не играет существенной роли в тепловом балансе почв, за исключением случаев вторжения теплых воздушных масс. Количество солнечной энергии, поступающей на поверхность почвы, аккумулируется лишь в тонком слое почвы. Слой, куда доходят тепловые волны, называют *активным слоем*.

7.3.Энергетический баланс почвы

Энергетический баланс почвы отражает различные запасы энергии - химической, биологической, гравитационной. Основным источником энергии является солнечная радиация, которая трансформируется в химическую энергию. Последняя и накапливается в почве. Энергетический баланс почв складывается из статей прихода и расхода. Рассмотрим приходную часть, слагающуюся из радиационного баланса.

7.4. Радиационный баланс

Источником всех тепловых эффектов на деятельной поверхности является притекающая к ней прямая коротковолновая солнечная радиация (I_s). Согласно закону Вина, длина волны максимальной интенсивности излучения (X_m) обратно пропорциональна абсолютной температуре и равна $2900 / T$.

Так как на поверхности почвы температура около 6000 К, то его видимый световой диапазон включает $X = 0,3-0,7$ мкм, диапазон инфракрасного излучения с длиной волн до 3 мкм и ультрафиолетового с $X < 0,3$ мкм. Этот поток солнечной радиации определяется как количество тепла, приходящееся на единицу площади в единицу времени. В системе СИ его выражают в $Вт \cdot м^{-2}$, а в системе СГС - в $кал \cdot мин^{-1} \cdot см^{-2}$. Другая часть солнечной радиации, называемая рассеянной (I_a), притекает к деятельной поверхности после рассеяния молекулами газов, входящих в состав воздуха: пылинками, инородной примесью, ионами. Весь поток солнечной радиации ($I_s + I_a$), называемый суммарным потоком, складывается с приходящим из атмосферы длинноволновым излучением I_{Li} (это часть прямой солнечной радиации, поглощённой водяными парами: облаками, озоном, другими атмосферными газами, пылью).

Вся пришедшая радиация ($I_s + I_a + I_{Li}$) частично отражается от деятельной поверхности, а частично претерпевает излучение. Отражается преимущественно коротковолновая суммарная радиация. Часть отраженной коротковолновой радиации, отнесенная к величине поступившей на поверхность суммарной радиации, называют коэффициентом отражения, или *альбедо* (табл. 13).

Таблица 13

Величина альбедо различных поверхностей

Характер поверхности	Коэффициент отражения
Снег свежий	0,80-0,85
Песок влажный	0,09
Влажная пашня	0,05-0,14
Сухая степь	0,32
Поле зерновых культур	0,10-0,25

Так как температура поверхности почвы обычно порядка 300 К, испускаемое ею излучение имеет пик интенсивности при длинах волн около 10 мкм и распределение длин волн в диапазоне 5-30 мкм. Это область инфракрасного, или теплового, излучения. Эта длинноволновая радиация излучается деятельной поверхностью обратно в атмосферу в количестве I_{ϵ} и зависит от температуры поверхности почвы. Таким образом, приходной статьей энергии почв является суммарный поток солнечной радиации, который складывается из:

- коротковолновой солнечной радиации и
- рассеянной радиации.

Расходной статьей являются:

- отражение коротковолновой радиации и
- излучение.

Радиационный баланс в дневное время составляет величину:

$$I_n = (I_s + I_a) (1 - a) + (I_{Li} - I_{\epsilon})$$

В ночное время $I_s = 0$ и $I_a = 0$, и весь радиационный баланс выражается формулой: $I_n = I_{Li} - I_{\epsilon}$

7.5. Тепловой баланс

Поступившая в почву и сохранившаяся в ней энергия в виде радиационной I_n трансформируется в тепло, которое расходуется на испарение в количестве LE (произведение интенсивности испарения E и скрытой теплоты на единицу испарившейся воды), на процессы турбулентного теплообмена с приземным слоем воздуха Q_A . Оставшаяся часть I_n обеспечивает передачу тепла в глубь почвы в количестве Q_n . Таким образом, полный тепловой баланс на деятельной поверхности почвы можно выразить следующей формулой: $I_n = Q_n + Q_A + LE$.

Полный энергетический баланс на поверхности почвы, не покрытой растительностью, представляется в виде уравнения:

$$(I_s + I_a)(1 - a) + I_{Li} - I_{Le} - Q_n - Q_A - LE = 0.$$

Принято все элементы энергетического баланса разделять на:

- положительные, если они направлены к поверхности и
- отрицательные, если они направлены вглубь почвы.

Каждая из величин, отраженных в формуле (I_n , LE , Q_A , Q_n), повсеместно на поверхности земного шара, дважды в сутки (утром и вечером) проходит через нуль. Максимум достигает в полуденное время, минимум - ночью.

7.6. Световой режим

Световой режим почвы - совокупность поступлений и отдачи (отражение) света почвой. Основным источником света, падающий на землю - это лучистая энергия солнца. Световому режиму свойственны суточные и годовые циклы поступления на землю, которые носят характер периодичности (ночь-день). Поскольку источник световой и тепловой энергии, теплового и светового режима почв один тот же (лучистая энергия солнца), то больше внимания уделяли изучению теплового режима почвы, а световой режим недооценивался.

Лучистая энергия солнца, притекающая к поверхности почвы и взаимодействующая с ней, играет решающую роль в дифференциации пахотного слоя. Верхняя часть пахотного слоя более плодородна и биологически более активна, поскольку она подвергается воздействию такого мощного фактора, как солнечный свет. В опытах И.Б. Ревута и Л.Н. Абросимовой почва, облученная солнечным светом в течение 3 суток, содержала аммонийного азота в 2 раза больше, чем почва, находившаяся в темноте, и обеспечила больший урожай ячменя. В условиях разной интенсивности освещения в поле под пленками определяли дифференциацию пахотного слоя дерново-подзолистой почвы и южного чернозема. Дифференциацию устанавливали по урожаю и некоторым показателям биологической активности. Под прозрачным укрытием наблюдается более резкая дифференциация по выделению CO_2 и особенно по отзывчивости нитрификаторов. Под прозрачными пленками в почве, как правило, накапливается больше нитратов, чем под черными.

Солнечный свет влияет на микроорганизмы, обитающие в почве, и на процессы, протекающие в ней. С уменьшением длины света, падающего на поверхность почвы, возрастает численность почвенной микрофлоры. Наибольшее количество микроорганизмов наблюдается в почве при ее облучении ультрафиолетовыми лучами, наименьшее - в области красной радиации. Механизм действия солнечного света на микробиологическую активность различных почв еще не выяснен. Зона непосредственного проникновения солнечного света в почвенную толщу ограничена. Следовательно, воздействие света на почвенные процессы имеет сложный характер.

Среди компонентов почвы в верхнем пахотном слое, на которые можем воздействовать солнечный свет, прежде всего, гумусовые вещества, покрывающие пленками частицы твердой фазы. Следовательно, влияние солнечной радиации на

почвенные процессы необходимо связать с влиянием света на органическое вещество почвы, как основу почвенного плодородия. Разнокачественность гумуса пахотного и подпахотного горизонтов объясняется фотохимическим выцветанием его под влиянием ультрафиолетовых лучей солнечного света в верхнем слое почвы, не затененном или слабо затененном растительностью. Под влиянием ультрафиолетового света окрашенные органические вещества способны присоединять кислород даже в молекулярной форме. При этом происходит активированное светом окисление органических веществ, что называется *выцветанием*.

Выцветание почвенного гумуса под влиянием солнечного света прямо связано с биологической активностью и плодородием почв. В состав гумуса входят органические соединения, способные ингибировать деятельность почвенных ферментов. Ультрафиолетовые лучи солнечного света, падающего на поверхность почвы, подобно метилированию в искусственных условиях инактивируют ингибирующие вещества в составе гумуса, что повышает биологическую активность и плодородие почв. Такое фотометилирование изменяет количество наиболее характерных для гумусовых веществ почвы функциональных групп, что сказывается на коллоидно-химических свойствах гумуса. Именно под влиянием солнечного света в течение вегетационного периода происходит дифференциация пахотного слоя почв по коллоиднохимическим свойствам гумуса. Следовательно, солнечный свет - мощный фактор почвообразования и формирования плодородия почв. Однако роль солнечного света изучена еще недостаточно.

7.7. Регулирование теплового и светового режимов

Регулирование теплового и светового режимов почв ориентировано на улучшение условий жизни культурных растений. Оно направлено либо на увеличение притока тепла и света к поверхности почвы (северные районы), либо на уменьшение их (южные районы).

По характеру действия приемы разделяются на агротехнические, агрометеорологические, агрометеорологические. По направлению приемов регулирования теплового режима выделяют (по Воробьеву):

- лучшее использование основных и дополнительных источников тепла;
- сохранение и уменьшение расхода почвой тепла;
- устранение перегрева почвы.

К группе агротехнических приемов относятся способы обработки почвы: глубокое рыхление, прикатывание, гребневание, оставление стерни, мульчирование.

Агрометеорологические приемы включают: лесонасаждение, борьбу с засухой, орошение, осушение.

Агрометеорологические приемы направлены на: снижение излучения тепла из почвы, борьбу с заморозками и т.д.

Воздействие мелиоративных приемов на тепловой режим более устойчиво и радикально. Лесные полосы действуют комплексно на тепловой и водный режимы почв. Способствуют накоплению снега на полях, сокращают сток талых вод, изменяют микроклимат местности. Снижают скорость ветра в межполосном пространстве по сравнению с открытой местностью на 20-40%. Орошение снижает отраженную радиацию на 20%. После полива также уменьшается излученная радиация. Все это увеличивает приход тепловой энергии к почве. Орошение увеличивает теплопроводность почвы, что способствует более равномерному ее прогреву и уменьшению температурных колебаний. Тепловой приток к поверхности почвы из воздуха значительно выше на орошаемых участках, где испарение больше. Мелиоративные приемы изменяют микрорельеф. На выровненных участках уменьшаются прогреваемость почвы и аэрация посевов, снижаются аккумуляция рассеянной радиации и конвективный теплообмен воздуха с почвой.

Применение больших доз органических удобрений способствует повышению температуры почвы.

Существенно влияет на тепловой режим глубина обработки почв. При глубокой пахоте создается резкая неоднородность почвы на глубине: изменяются плотность и влажность, общая пористость и пористость аэрации. А это оказывает влияние на изменение теплопроводности.

Прикатывание почв может вызвать повышение ее среднесуточной температуры на 3-5⁰С в 10-сантиметровом слое, залегающем ниже уплотненной прослойки. Это объясняется более высокой теплопроводностью уплотненного слоя. Температуру почвы изменяет и мульчирование поверхности. Мульчирующее покрытие меняет отражательный и излучательный элементы радиационного баланса, то есть альбедо и константы излучения поверхности почвы. Черная мульча уменьшает альбедо почвы на 10-15%. Это приводит к снижению отражательной способности и нагреванию почвы. Вместе с тем изменяются испарение, теплоаккумуляция и т.д. Белая мульча служит средством снижения избыточного нагревания почвы. При нарезке гребней на поверхности почвы повышается температура. На гребне в течение дня температура почвы выше на 3-5⁰С, чем на выровненных участках. Умелое регулирование теплового и светового режимов почв способствует воспроизводству почвенного плодородия и существенно повышает урожайность сельскохозяйственных культур.

Вопросы для самоконтроля

1. Назовите основные теплофизические характеристики почв.
2. Дайте определение и характеристику теплоемкости почв.
3. Что такое теплопроводность почв
4. Значение теплоиспускательной способности почв
5. Что такое энергетический баланс почвы
6. Понятие о радиационном балансе
7. Составляющие теплового баланса почвы
8. Световой режим почвы
9. Перечислите пути регулирования тепловых и световых свойств почв.

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

Основная:

- 5) **Ковриго В. П.** Почвоведение с основами геологии: учебник / В. П. Ковриго, И. С. Кауричев, Л. М. Бурлакова. – 2-е изд., доп. И перераб. – М. : КолосС, 2008. – 439 с. : ил.
- 6) **Мамонтов В.Г.** Общее почвоведение/ В.Г. Мамонтов [и др.]. – М.: КолосС, 2006. – 456 с.
- 7) **Муха В.Д.** Агрочесоведение: Учебник для студентов высших учебных заведений/ В.Д. Муха, Н.И. Картамышев, Д.В. Муха; Под ред. В.Д. Мухи. – М.: КолосС, 2003.– 528 с.
- 8) **Шеин Е.В.** Агрофизика/ Е.В. Шеин, В.М. Гончаров. – Ростов н/Д.: Феникс, 2006. – 400с. Ил. (Высшее образование).

Дополнительная

- 3) **Баздырев Г. И.** Земледелие с основами почвоведения и агрохимии: учебник / Г. И. Баздырев, А. В. Сафонов. - М. : КолосС, 2009. - 415 с. : ил. - (Учебники и учеб.пособия для студентов высш. учеб. заведений).

- 4) Физические свойства почв. Часть 1: Учебно-методическое для студентов, обучающихся по направлению «Агрохимия и агропочвоведение» специальности 110201 – «Агроэкология» квалификации бакалавр сельского хозяйства, ученый агроном-эколог/ Сост.: В.В. Кравченко, В.А. Назаров, В.И. Губов; Ю.М. Гришин - Саратов: ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ», 2007. – 48 с.

Лекция 8

МЕХАНИКА ПОЧВ

8.1. Технологические характеристики почв

В понятие «технологическая характеристика почв» входят такие показатели: спелость почвы, удельное сопротивление почвы, усадка, уплотнение почвы. Эти показатели отражают агрономическое и агротехническое состояние пахотных почв, и играют большое технологическое и экономическое значение при их эксплуатации. Коротко рассмотрим эти показатели.

Спелость почвы

Основные физические, физико-механические и водные показатели почвы в совокупности определяют состояние ее и пригодность к механической обработке. Состояние почвы, при котором в процессе механической обработки она хорошо крошится и не прилипает к орудиям обработки, характеризуется *физической спелостью*, то есть при таком состоянии почва физически спелая, созревшая и пригодна для качественной механической обработки. За пределами физической спелости почва обрабатывается плохо, процесс обработки требует большего тягового усилия, времени и средств. Физическая спелость почв определяется гранулометрическим составом, структурой и содержанием гумуса и воды в почве. Оптимальная влажность при обработке тяжелых почв составляет 50% полевой влагоемкости. С уменьшением содержания в почве глинистых фракций утрачивает свое значение и влажность почв. При этом расширяются верхняя и нижняя границы влажности для пригодности почвы к обработке. Оптимальные сроки обработки почв увеличиваются. Если тяжелые глинистые почвы имеют незначительный период готовности к обработке, исчисляемый минутами или часами, то с облегчением гранулометрического состава (в связи с расширением границ влажности для пригодности к обработке) этот период удлиняется до нескольких дней (табл. 14).

В практике сельского хозяйства о наступлении физической спелости почв судят по их влажности, а также по "посерению" гребней и по способности смятой в руке и брошенной с высоты 1-1,5 метра почвы распадаться на отдельные комочки.

Удельное сопротивление почвы

Усилие, затрачиваемое на осуществление технологических процессов (подрезание пласта, оборачивание его) и преодоление при обработке почвы трения её о рабочую поверхность почвообрабатывающих орудий, называется удельным сопротивлением почвы. Выражается в кг/см .

Удельное сопротивление зависит от гранулометрического состава, физикохимических свойств, влажности и агрохимического состава и изменяется от 0,2 до 1,2 кг/см . Эта величина сильно зависит от агротехнического фона. На целинных и старозалежных почвах удельное сопротивление на 45-50% выше, чем на старопахотных. На полях, засоренных корневищными сорняками, удельное сопротивление возрастает.

Таблица 14

Граница полевой влажности (%) для определения пригодности к обработке различных типов почв

Почвы	Пригодная для обработки граница влажности		Агротехнически допустимая влажность
	нижняя, глыбообразная	верхняя, залипания	
Дерново			
подзолистые	11	22	12-21
Серые лесные	14	24	15-23
Черноземы	13	25	15-24
Каштановые	12	24	13-23
Каштаново-солонцеватые	12	21	13-20

сопротивление на 45-50% выше, чем на старопахотных. На полях, засоренных корневищными сорняками, удельное сопротивление возрастает.

8.2. Усадка и уплотнение почв, их влияние на урожай сельскохозяйственных культур

Усадка

Усадкой называется уменьшение объема почвы при высыхании. Она зависит от гранулометрического, минералогического и химического составов почв. Чем больше набухание, тем больше усадка. Измеряется в объемных процентах по отношению к исходному объему: $V^{\wedge} = (V_1 - V_2) * 100 / V_1$, где V^{\wedge} - % усадки от исходного объема; V_1 - объем влажной почвы; V_2 - объем сухой почвы.

Плотность и уплотнение почвы

Плотность почвы - это масса абсолютно сухой почвы, находящейся в естественном состоянии в единице объема. Измеряется в г/см и составляет от 0,9 до 1,8 в минеральных почвах, от 0,15 до 0,40 в торфяно-болотных. Плотность - важное условие высокой продуктивности сельскохозяйственных растений. Вред избыточного уплотнения проявляется в повышенном сопротивлении почвы проникновению в глубь ее профиля растущих корней растений в результате увеличения объемной массы, снижения общей и некапиллярной скважности, ухудшения водного, воздушного, пищевого и теплового режимов, снижения биологической активности почвы, нарушения оптимальных условий жизни растений.

При уплотнении почвы уменьшается не только общий объем пор, но и их размер; корневые же волоски не могут расти, если поры имеют размер 10 мкм. По данным И.Б. Ревута, при увеличении плотности тяжело суглинистого чернозема с 1 до 1,6 г/см содержание его пор размером более 60 мкм уменьшалось с 18,3 до 1,1 %. Уплотненная почва плохо впитывает и фильтрует влагу, что способствует усилению поверхностного стока, создает предпосылки для засухи. Водопроницаемость пахотного слоя неуплотненной почвы (чернозем обыкновенный) составляла 0,3-1,13 мм/мин, а уплотненной снижалась до 0,009-0,012 мм/мин. Как следствие, урожайность на уплотненной почве снижалась, по сравнению с неуплотненной: для ржи на 0,1-0,6 т/га, озимой пшеницы 0,15-0,76, ярового ячменя 0,21-0,59 т/га. На уплотненной почве длина корней и их масса меньше. Переуплотнение почвы приводит к увеличению сопротивления обработки почвы на 12-25%. При обработке почвы сельскохозяйственными машинами, орудиями (плуг) происходит пластичное деформирование почвы, сильное уплотнение.

Состояние почвы при этом практически необратимо, то есть оно не может быть устранено или изменено в короткий срок приемами обработки. Только длительное воздействие природных сил (набухание и сжатие, образование морозных трещин) может постепенно восстановить нарушенную структуру почвы.

Основные одинаково эффективные во всех регионах меры по предотвращению переуплотнения почвы и борьба с ним следующие:

1. Минимализация обработки почвы, совмещение операций, уменьшение глубины рыхления, увеличение ширины захвата агрегатов.
2. Выполнение всех работ по возделыванию сельскохозяйственных культур при физической спелости почвы - влажности ее в пределах 20-22%.
3. Ограничение применения на полевых работах колесных тракторов типа К-700. Преимущественное использование гусеничных тракторов на тяжелых почвах.
4. Исключение проходов сельскохозяйственных агрегатов по полю без надобности.
5. Заправка агрегатов семенами, удобрениями, пестицидами, горючим и смазочными материалами только у края поля, на дорогах.
6. Применение технологической колеи в целях упорядочения движения агрегатов по полю.
7. Рыхление и заравнивание следов от колес тракторов и сельскохозяйственных машин.
8. Применение расширителей тракторной колеи.
9. Соблюдение рекомендуемого удельного давления ходовых систем на 22 почву: 0,8-1,0 кг/см при основной обработке; 0,4-0,6 кг/см при посеве и междурядных обработках.
10. Разрушение плужной подошвы, подпахотное рыхление на глубину 30-40 см.
11. Применение чизелей, не формирующих плужную подошву.
12. Внесение органических удобрений.
13. Мульчирование поверхности почв.
14. Повышение культуры земледелия.

Существуют и узко региональные меры, отражающие специфические условия: соблюдение режимов полива, исключение переувлажнения и пересыхания почвы в условиях орошаемого земледелия, прямой посев промежуточных культур при продолжительном послеуборочном периоде. Все эти меры обеспечивают сохранение оптимального агрофизического состояния корнеобитаемого слоя и повышение продуктивности пашни на 10-15%.

8.3. Мероприятия по сохранению почвенной структуры

Проблема улучшения физико-механических свойств почв - одна из главных в земледелии. Приемы регулирования физико-механических свойств и восстановления почвенной структуры объединяют в три большие группы: 1) механические, 2) химические, 3) биологические.

Приемы первой группы включают интенсивную механическую обработку почвы, почвоуглубление, щелевание и т. д. Однако действие этих приемов кратковременно, и поэтому необходимо систематическое и многократное их применение. А это способствует увеличению доли илистых фракций в структуре почв и снижает водопрочность. Следовательно, механические приемы, улучшая почвенные условия роста и развития растений в момент их применения, обуславливают ухудшение их в перспективе.

Приемы второй группы - химические, включают использование для улучшения структуры и физико-механических свойств почвы различных химических веществ - структуроулучшителей: клеящие вещества - гуминовые кислоты, торфяной клей, препараты К-4, К-6, ПАА, ПАН и др. При этом повышается коэффициент структурности

почвы. Использование их перспективно, однако в настоящее время пока нет высокоэффективных препаратов. В эту группу относятся и такие приемы как известкование кислых почв и гипсование солонцов. В результате известкования почва становится более структурной, увеличивается водопроницаемость и уменьшается плотность. Гипсованием устраняется щелочная реакция солонцовых почв, улучшаются их физические свойства и структура. Твердость и сопротивление при обработке, липкость и другие физико-механические свойства в результате замещения поглощенного натрия кальцием становятся более благоприятными в агрономическом отношении.

Третья группа - биологические приемы, направлены на повышение содержания органического вещества (гумуса) в почве. Эти приемы универсальны и долговечны. С увеличением содержания гумуса в почве улучшаются не только физико-механические и химические свойства, но и все почвенные режимы: пищевой, водный, воздушный. С повышением содержания гумуса в почве уменьшается ее плотность и повышается устойчивость к деформаторам различного типа. При содержании гумуса 3,7% плотность почвы устанавливается на уровне оптимальной величины. Такие почвы даже после принудительного уплотнения способны к разуплотнению под действием естественных факторов (увлажнение, замораживание, высушивание) и не требуют рыхления с целью регулирования физических свойств. Почвы с содержанием гумуса менее 3,7% после принудительного уплотнения не восстанавливают исходной плотности. На них необходима механическая обработка для регулирования физико-механических свойств. К биологическим приемам относятся: совершенствование севооборотов, включающее увеличение доли многолетних трав в структуре посевных площадей; применение сидеральных культур; увеличение объема вносимых органических удобрений; оптимизация обработки почв, направленная на уменьшение интенсивности и глубины рыхления.

Вопросы для самоконтроля

1. Назовите основные технологические характеристики почв.
2. Какие мероприятия можно проводить для сохранения почвенной структуры?
3. Что можно предпринять для снижения уплотненности почв?

СПИСОК ЛИТЕРАТУРЫ

Основная

1. Беховых, Л.А. Основы гидрофизики: учебное пособие/ Л.А. Беховых, С.В. Макарычев, И.В. Шорина. Барнаул: Изд-во АГАУ, 2008. 172 с. - ISBN 978-5-94485-088-1.
2. Теории и методы физики почв: Коллективная монография/ Под ред. Е.В. Шеина и Л.О. Карпачевского. – М.: «Гриф и К», 2007. – 616 с. ISBN 978-5-8125-0921-7
3. Шеин, Е.В. Агрофизика/ Е.В. Шеин, В.М. Гончаров. – М.: Изд-во Феникс, 2006. – 195 с. - ISBN 5-02041-00456-7

Дополнительная

1. Почвоведение с основами геологии: учебник / В. П. Ковриго, И. С. Кауричев, Л. М. Бурлакова. – 2-е изд., доп. И перераб. – М. : КолосС, 2008. – 439 с. : ил. – ISBN 978-5-9532-0483-5
2. Вальков В. Ф. Почвоведение : учебник / В. Ф. Вальков, К. Ш. Казеев, С. И. Колесников. - 2-е изд., испр. и доп. - Ростов н/Д. : МарТ ; М. : МарТ, 2006. - 495 с. : ил. - (Учебный курс). –ISBN 5-241-00405-X.

Программное обеспечение и интернет-ресурсы

- Электронно-библиотечная система «Айсбук» (iBooks) - <http://ibooks.ru>
- Электронная библиотека диссертаций РГБ - <http://diss.rsl.ru/>
- Зарубежная база данных реферируемых научных журналов Agris - <http://agris.fao.org/>
- <http://ru.wikipedia.org/wiki/>
- <http://www.twirpx.com/files/geologic/geology/gmf/>

БИБЛИОГРАФИЧЕСКИЙ СПИСОК

1. Агрохимическая, агроэкологическая характеристика почв и научно-обоснованная система удобрений. Государственная станция агрохимической службы «Саратовская». Саратов, 2008.
2. **Баздырев Г. И.** Земледелие с основами почвоведения и агрохимии: учебник / Г. И. Баздырев, А. В. Сафонов. - М. : КолосС, 2009. - 415 с. : ил. - (Учебники и учеб. пособия для студентов высш. учеб. заведений).
3. **Болдырев В. А.** Полевые исследования морфологических признаков почв/ В. А. Болдырев, В. В. Пискунов// Учеб. пособие.– 2–е изд., перераб. И доп.– Саратов: Изд-во Саратовского ун-та, 2006.–60 с.
4. **Ковриго В. П.** Почвоведение с основами геологии : учебник /В. П. Ковриго, И. С. Кауричев, Л. М. Бурлакова. – 2-е изд., доп. И перераб. – М. : КолосС, 2008. – 439 с. : ил.
5. **Мамонтов В. Г.** Общее почвоведение/ В. Г. Мамонтов [и др.]. – М.: КолосС, 2006. – 456 с.
6. **Муха В. Д.** Агрочесоведение: Учебник для студентов высших учебных заведений/ В. Д. Муха, Н. И. Картамышев, Д. В. Муха; Под ред. В. Д. Мухи. – М.: КолосС, 2003.– 528 с.
7. **Наумов В. Д.** География почв: учебное пособие / В. Д. Наумов. – М. : КолосС, 2008. – 288 с. : ил. – (Учебники и учеб. пособия для студентов высш. Учеб. заведений).
8. **Орлов Д. С.** Химия почв: Учебник/ Д. С. Орлов, Л. К. Садовникова, Н. И. Суханова.– М.: Высш. Шк., 2005–558 с.: ил.
9. **Палагина Т. Я.**, Сеницына Н. Е., Павлова Т. И. Горные породы: Метод. указания к лабораторным работам. ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ». – Саратов, 2008. – 44 с.
10. **Сеницына Н. Е.** Почвы Саратовской области/ Н. Е. Сеницына, В. В. Кравченко, С. И. Сысоев, В. И. Губов, Ю. М. Гришин, Т. И. Павлова; Под общей ред. Сеницыной Н. Е.; ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ». – Саратов, 2009. – 98 с.
11. **Суворов А. К.** Геология с основами гидрологии: учебное пособие / А. К. Суворов. - М. : КолосС, 2007. - 207 с. : ил.
12. Физические свойства почв. Часть 1: Учебно-методическое для студентов, обучающихся по направлению «Агрохимия и агропочвоведение» специальности 110201 – «Агроэкология» квалификации бакалавр сельского хозяйства, ученый агроном-эколог/ Сост.:В. В. Кравченко, В. А. Назаров, В. И. Губов; Ю. М. Гришин - Саратов: ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ», 2007. – 48 с.
13. Химические и физико-химические свойства почв. Часть 2: Учебно - методическое пособие для студентов, обучающихся по направлению «Агрохимия и агропочвоведение» специальности 110201 – «Агроэкология» квалификации бакалавр сельского хозяйства, ученый агроном-эколог/ Сост.:Н. Е. Сеницына, В. В. Кравченко, В. А. Назаров, В. И. Губов; - Саратов: ФГОУ ВПО «Саратовский ГАУ», 2007. – 72с.
14. **Шеин Е. В.** Агрофизика/ Е. В. Шеин, В. М. Гончаров. – Ростов н/Д.: Феникс, 2006. – 400с. Ил. (Высшее образование).
15. Научная библиотека СГАУ имени Н.И. Вавилова: <http://library.sgau.ru>
16. Научная электронная библиотека «elibrary.ru»: <http://elibrary.ru>
17. Экологический центр «Экосистема»: <http://www.ecosystema.ru/08nature/soil/>
18. Электронно-библиотечная система «Айсбук» (iBooks) - <http://ibooks.ru>
19. Электронная библиотека диссертаций РГБ - <http://diss.rsl.ru/>
20. Зарубежная база данных реферируемых научных журналов Agris - <http://agris.fao.org/>
21. <http://ru.wikipedia.org/wiki/>
22. <http://www.twirpx.com/files/geologic/geology/gmf/>
<http://www.derev-grad.ru/pochvovedenie/pochvovedenie.html>

СОДЕРЖАНИЕ

Введение	3
Лекция 1. Краткая история развития учения о физике почв тема	4
Вопросы для самоконтроля.....	6
Список литературы.....	6
Лекция 2. Твердая фаза почв - матрица почвы как природного образовали. Состав твердой фазы	8
2.1. Состав минеральной части почв.....	8
2.2. Гранулометрический состав твердой фазы почв.....	10
2.3. Химический состав твердой фазы почв (минеральной части).....	12
2.4. Агрегатный состав почв (почвенная структура).....	14
2.5. Состав и свойства почвенных агрегатов.....	18
2.6. Дисперсность почв.....	19
Вопросы для самоконтроля.....	20
Список литературы.....	20
Лекция 3. Физические свойства минеральной части почв	21
3.1. Плотность.....	21
3.2. Липкость.....	22
3.3. Пластичность и текучесть.....	23
3.4. Сложение.....	23
3.5. Связность.....	23
3.6. Твердость.....	24
3.7. Набухание и усадка.....	24
3.8. Пористость.....	24
Вопросы для самоконтроля.....	26
Список литературы.....	26
Лекция 4. Жидкая фаза почв	27
4.1. Состав и свойства жидкой фазы почв.....	27
4.2. Функции жидкой фазы почв.....	27
4.3. Формы воды в почве и их доступность растениям.....	28
Вопросы для самоконтроля.....	33
Список литературы.....	33
Лекция 5. Взаимосвязь различных форм воды и твердой Фазы почв	34
5.1. Энергетическое состояние воды в почве.....	34
5.2. Механизм передвижения влаги в почве.....	34
5.3. Передвижение влаги в почвах, насыщенных влагой.....	35
5.4. Передвижение влаги в почвах, не насыщенных влагой.....	35
5.5. Перенос воды в форме пара.....	36
5.6. Когезия и адгезия.....	36
5.7. Капиллярность.....	37
5.8. Смачивание и растекание.....	37
5.9. Водные свойства почвы.....	39
5.10. Водный режимпочв.....	40
Вопросы для самоконтроля.....	41

Список литературы.....	41
Лекция 6. Взаимосвязь твердой и газовой фаз почвы.....	43
6.1. Состав почвенного воздуха и факторы, его определяющие.....	43
6.2. Экологическая роль почвенного воздуха и влияние аэрации на развитие сельскохозяйственных растений.....	44
6.3. Газообмен в почве.....	45
Вопросы для самоконтроля.....	47
Список литературы.....	47
Лекция 7. Теплофизические свойства почвы.....	48
7.1. Основные теплофизические характеристики.....	48
7.2. Тепловой режим почв. Источники тепла в почвах.....	50
7.3. Энергетический баланс почвы.....	50
7.4. Радиационный баланс.....	51
7.5. Тепловой баланс.....	52
7.6. Световой режим.....	52
7.7. Регулирование теплового и светового режимов.....	53
Вопросы для самоконтроля.....	54
Список литературы.....	54
Лекция 8. Механика почв.....	56
8.1. Технологические характеристики почв.....	56
8.1.1. Спелость почвы.....	56
8.1.2. Удельное сопротивление почвы.....	56
8.2. Усадка и уплотнение почв, их влияние на урожай сельскохозяйственных культур.....	57
8.3. Мероприятия по сохранению почвенной структуры.....	58
Вопросы для самоконтроля.....	59
Список литературы.....	59
Библиографический список.....	61
Содержание.....	62