Гранулометрический состав

- Гранулометрический состав относительное содержание в почве различных фракций ЭПЧ, т.е. грансостав показывает какого размера и в каком количестве содержатся в почве первичные частицы.
- Гранулометрический состав почв, как правило, наследуется от материнской породы и оказывает влияние на:
- -интенсивность почвообразования
- -водно-физические и физико-механические свойства
- воздушный и тепловой режимы
- поглотительную способность почв и ОВП.

Классы почв по гранулометрическому составу:

- 1. Пески.
- 2. Супеси
- 3. Суглинки
- **4**. Глины

Классификация почв по гранулометрическому составу

Единая классификационная шкала по грансоставу (по В. И. Кирюшину)

Содержание частиц диаметром менее 0,01 мм, %	Основное наименование разновидностей
0-5	Рыхлопесчаная
5-10	Связнопесчаная
10-20	Супесчаная
20-30	Легкосуглинистая
30-40	Среднесуглинистая
40-50	Тяжелосуглинистая
50-65	Легкоглинистая
65-80	Среднеглинистая
> 80	Тяжелоглинистая

Дополнительное название по преобладающим фракциям

-Гравелистая

-Песчаная

- Крупнопылеватая

- Пылеватая

- Иловатая

Полевое определение гранулометрического состава

- В полевых условиях грансостав определяется органолептическим методом для каждого генетического горизонта. Для этого небольшое количество почвы растирают на ладони и увлажняют. Из полученной тестообразной массы скатывают шарик диаметром 1,5-2 см, а затем раскатывают шнур. В зависимости от количества физического глины и песка выделяют:
- песок: не скатывается в шарик;
- супесь: не раскатывается, мнется в непрочный шарик;
- легкий суглинок: образует непрочный шарик, при раскатывании образует зачатки шнура цилиндрической формы;
- - средний суглинок: образует сплошной шнур, который при сгибании разламывается;
- тяжелый суглинок: образует длинный шнур, при сворачивании в кольцо дает несколько крупных трещин.
- легкая глина: при сворачивании в кольцо дает 1-2 некрупные трещинки.
- - средняя глина: образует эластичное кольцо, при свертывании в восьмерку ломается.
- тяжелая глина: образует восьмерку без трещин.

Особенности распределения гранулометрического состава

- Гранулометрический состав, за редким исключением, почвы наследуют от почвообразующей породы. При широком варьировании гранулометрического состава почвообразующих пород на них формируются и различные по гранулометрическому составу почвы даже в пределах одного типа (подзолистые песчаные и суглинистые).
- Для почв, развитых на песчаных ПП характерно очень низкое содержание пылеватых и илистых частиц и преобладание песчаных фракций. В почвах, сформированных на суглинистых моренных отложениях, наряду с песчаными частицами заметную роль играют фракции пыли и ила. Характерной особенностью почв, сформировавшихся на лёссах, лессовидных и покровных суглинках является высокое содержание (до 40 %) фракции крупной пыли, а также отсутствие или очень незначительное количество песчаных частиц.

Варианты изменения грансостава по профилю почв

- 1. Верхняя часть профиля обогащена илистыми и мелкопылеватыми частицами. В нижележащих горизонтах возрастает содержание крупнопылеватых и песчаных частиц, а также крупнообломочного материала. Содержание ила и физической глны в почве всегда выше, чем в ПП (бурые лесные и дерново-карбонатные породы, формирующиеся на элювии плотных осадочных или изверженных пород и связано такое распределение с процессом оглинивания, интенсивно протекающем в верхней части профиля).
 - 2. Содержание фракций гранулометрических элементов практически не изменяется в пределах почвенного профиля, оно такое же, как и в ПП (черноземы типичные и обыкновенные, темно-каштановые почвы, не происходит существенной трансформации минеральной части почвы под влиянием почвообразования).

- 3. Верхние горизонты почвы обеднены илистой фракцией, максимальное содержание этой фракции отмечается в средней части профиля, где формируются иллювиальные или метаморфические горизонты. Содержание ила в ПП чаще всего выше, чем в верхней части профиля.
 - 1. Более интенсивное выветривание первичных и образование вторичных глинистых минералов в средней части профиля (оглинивание) без поступления тонкодисперсных частиц из верхних горизонтов (метаморфические горизонты коричневых почв)
 - 2. Развитие процессов оподзоливания, лессиважа, осолонцевания и осолодения (Π , $\Pi^{\text{д}}$ Ч ^{оп}, Сн, Сд).
 - 4. Невозможно установить закономерности в распределении гранулометрического состава (двучленные наносы, погребенные почвы)

От гранулометрического состава зависит интенсивность протекания многих почвообразовательных процессов, связанных с превращением, миграцией и аккумуляцией органических и минеральных соединений в профиле почвы. От ГС зависит водопроницаемость, водоудерживающая и водоподъемная способности почв, потенциальный резерв элементов, структурное состояние, поглотительная способность, твердость и удельное сопротивление почвы при обработке, ОВП.

Песчаные и супесчаные почвы имеют такие благоприятные свойства, как высокая водо- и воздухопроницаемость, способность быстро оттаивать и прогреваться весной. Они рыхлые и легко поддаются обработке сельскохозяйственными орудиями. При этом легкие почвы имеют ряд отрицательных свойств: они бесструктурны, бедны гумусом и элементами минерального питания, имеют невысокую поглотительную способность и низкую буферность, что обусловливает резкое увеличение концентрации почвенного раствора и быстрое его подкисление при внесении физиологически кислых удобрений.

Легкие почвы имеют низкую влагоемкость, поэтому даже в гумидном климате в жаркое время года растения могут испытывать дефицит влаги. Песчаные и супесчаные почвы егко подвергаются эрозии и дефляции. В условиях таежно-лесной зоны при оптимизации реакции среды, водного и пищевого режимов урожайность овощных культур, картофеля, овса на легких особенно супесчаных почвах, как правило, выше, чем на тяжелосуглинистых и глинистых.

Тяжелые почвы (тяжелосулинистые и глинистые) требуют больших энергетических затрат при обработке, чем легкие. Такие почвы имеют замедленную фильтрацию и высокую влагоемкость, что в гумидном климате приводит к переувлажнению и развитию оглеения. Тяжелые почвы плохо проводят тепло и медленно оттаивают и прогреваются весной, поэтому позднее наступает физическая спелость таких почв.

В условиях ограниченного вегетационного периода это может привести к задержке развития и невызреванию сельскохозяйственных культур. В тоже время тяжелые почвы имеют высокую поглотительную способность, они всегда более гумусированны и содержат большие резервы минерального питания растений. При высоком уровне окультуренности обладают хорошо выраженной структурой, благоприятными агрофизическими свойствами, водными и воздушными свойствами, устойчивы к эрозии. Бесструктурные тяжелые почвы имеют неблагоприятный водно-воздушный режим, повышенную плотность сложения и липкость, склонны к коркообразованию и подвержены эрозии.

В зональном аспекте оценка гранулометрического состава во многом зависит от экологических условий территории.

Среди подзолистых почв северной и средней тайги наиболее благоприятными свойствами обладают легкосуглинистые разновидности, в переувлажненных и холодных районах к ним близки супесчаные почвы (быстрое прогревание и удаление излишней влаги из корнеобитаемого слоя). На юге таежнолесной зоны (дерново-подзолистые почвы) в связи с увеличением суммы активных температур и уменьшением количества выпадающих осадков наиболее благоприятны среднесуглинистые почвы. В лесостепной, степной и особенно сухостепной зонах в связи с усилением засушливости климата, возрастает дефицит влаги, поэтому наиболее благоприятными являются почвы, имеющие высокую влагоемкость. Среди серых лесных почв – тяжелосуглинистые разновидности, среди черноземов – хорошо оструктуренные тяжелые суглинки и глины, среди каштановых почв — тяжело- и среднесуглинистые почвы.

Пути изменения гранулометрического состава

Гранулометрический состав почв — весьма устойчивый и консервативный признак. Его коренное изменение — очень дорогостоящее мероприятие и может быть осуществимо лишь на ограниченных площадях.

Для изменения гранулометрического состояния применяют глинование песчаных и пескование тяжелосуглинистых и глинистых почв.

Глинование проводят путем внесения 300-800 т/га тяжелосуглинистого или глинистого материала, а пескование путем внесения 300-800 т/га песка. Данные мероприятия обычно сопровождают внесением мелиоративных доз торфа или торфо-навозного компоста — 150-300 т/га.

Общефизические свойства почв

К общефизическим свойствам почв обычно относят:

- 1. Плотность твердой фазы
- 2. Плотность или плотность сложения
- 3. Порозность (пористость) почв.
- 1. Плотность твердой фазы это масса твердых компонентов почвы в единице объема без учета пор.

Ps (dt) =
$$\frac{m_s}{v_s} \left(\Gamma / \text{cm}^3 \right)$$

Плотность твердой фазы почвы — это средневзвешенная величина всех составляющих ее компонентов:

Кварц - 2,65 г/см³; ортоклаз 2,5-2,6 г/см³; плагиоклаз - 2,54-2,74 г/см³; каолинит - 2,6 г/см³; слюды - 2,7-3,1 г/см³; лимонит - 3,4 – 4,0 г/см³; гипс - 2,3 г/см³; монтмориллонит - 2,3 г/см³; органическое вещество — 1,2-1,5 г/см³; растительные остатки - 1,25-1,8 г/см³;

Общефизические свойства почв

Показатель плотности твердой фазы торфяных почв составляет 1,4-1,8 г/см³; гумусовых горизонтов минеральных почв — 2,4-2,7 г/см³; горизонтов В и С — 2,6-3,0 г/см³.

2. Плотность сложения почв: масса сухого вещества, находящегося в естественном, ненарушенном состоянии в единице объема.

Pb (dv) =
$$\frac{m_s}{v_t} \left(\Gamma / \text{cm}^3 \right)$$

Плотность почвы зависит от гранулометрического, минералогического и химического составов почвы, содержания органического вещества и структурного состояния, водопрочности и механической прочности агрегатов, плотности сложения и характера упаковки почвенных агрегатов и ЭПЧ:

Торфяные почвы -0.04-0.08 до 0.45 г/см³; минеральные почвы -0.9-1.8 г/см³.

Общефизические свойства почв

Оптимальные показатели плотности для большинства культур: глинистые и суглинистые разновидности — 1,0-1,3 г/см³, легкосуглинистые - 1,1-1,4 г/см³, супесчаные — 1,20-1,45 г/см³, песчаные — 1,25-1,65 г/см³,

3. Порозность почв — объем почвенных пор в почвенном образце по отношению к объему всего образца или сумма всех пор в единице объема почвы (выражается в см³/см³, или в %)

$$E = (\frac{P_s - P_b}{P_s}) (cm^3/cm^3)$$
 или $P_{\text{общ}} = (1 - \frac{d_v}{d_t}) * 100 (\%)$

Виды классификации порового пространства:

- 1. По форме;
- 2. По отношению передвижения воды в порах;
- 3. По функциям;
- 4. По комплексной характеристике.