### МИНИСТЕРСТВО СЕЛЬСКОГО ХОЗЯЙСТВА РФ

\_\_\_\_\_

ФГОУ ВПО «ВЯТСКАЯ ГОСУДАРСТВЕННАЯ СЕЛЬСКОХОЗЯЙСТВЕННАЯ АКАДЕМИЯ»

КАФЕДРА ПОЧВОВЕДЕНИЯ, АГРОХИМИИ, МЕЛИОРАЦИИ И ЗЕМЛЕУСТРОЙСТВА

## Е.В. Дабах

# ПОНЯТИЕ О МИНЕРАЛАХ. КЛАССИФИКАЦИЯ МИНЕРАЛОВ. МИНЕРАЛОГИЧЕСКИЙ СОСТАВ ПОЧВ



#### МИНИСТЕРСТВО СЕЛЬСКОГО ХОЗЯЙСТВА РФ

\_\_\_\_\_

ФГОУ ВПО «ВЯТСКАЯ ГОСУДАРСТВЕННАЯ СЕЛЬСКОХОЗЯЙСТВЕННАЯ АКАДЕМИЯ»

КАФЕДРА ПОЧВОВЕДЕНИЯ, АГРОХИМИИ, МЕЛИОРАЦИИ И ЗЕМЛЕУСТРОЙСТВА

## Е.В. Дабах

# ПОНЯТИЕ О МИНЕРАЛАХ. КЛАССИФИКАЦИЯ МИНЕРАЛОВ. МИНЕРАЛОГИЧЕСКИЙ СОСТАВ ПОЧВ

Методические указания к лабораторно-практическим занятиям по основам геологии на агрономическом факультете

#### УДК 631.4:552

Дабах Е.В. Понятие о минералах. Классификация минералов. Минералогический состав почв: Методические указания к лабораторнопрактическим занятиям по основам геологии на агрономическом факультете.- Киров: Вятская ГСХА, 2010.-25 с.

#### Рецензенты:

- зам. генерального директора главный геолог ОАО НИПИИ «Кировпроект» Лемешко А.П.
- доцент каф. Почвоведения, агрохимии, мелиорации и землеустройства ВГСХА Тюлькин А.В.

Методические указания рассмотрены методической комиссией агрономического факультета ВГСХА и рекомендованы к печати (протокол №5 от 1 марта 2010г.).

В методических указаниях приведена краткая характеристика минералов, входящих в состав почвообразующих пород и почв, являющихся агрорудами, применяемых в сельском хозяйстве. Работа предназначена для студентов сельскохозяйственных ВУЗов.

- © Дабах Е.В., 2010
- © Вятская государственная сельскохозяйственная академия, 2010

#### Введение

Цель методической разработки для лабораторно-практических занятий – оказать помощь студентам в изучении минералов, уделяя при этом особое внимание породообразующим, почвенным минералам и минераламагрорудам.

На практических занятиях студенты должны:

- 1. Ознакомиться с внешним видом минералов, формами нахождения их в природе.
  - 2. Изучить физические свойства минералов.
- 3. Отметить положение каждого минерала в классификации по химическому составу и указать его практическое значение.
- 4. Описать свойства и определить главнейшие породообразующие минералы.
  - 5. Отметить минералы источники элементов питания для растений.
- 6. Изучить минералы, входящие в состав разных фракций гранулометрического состава почв.
- 7. Результаты лабораторно-практической работы оформить в виде таблицы.

#### Понятие о минералах. Формы нахождения их в природе.

**Минералы** — природные химические соединения или самородные элементы, возникающие в результате разнообразных физико-химических процессов, происходящих в земной коре и на ее поверхности. Известно около 4 тысяч минералов. Изучением их занимается отрасль геологии - минералогия.

Большинство минералов – твердые вещества (кварц, полевые шпаты, кальцит и др.), но есть и жидкие (ртуть, вода, нефть), и газообразные (углекислота, сероводород и др.). Твердые минералы могут находиться в природе в кристаллическом и аморфном состоянии. Для кристаллических тел характерно упорядоченное расположение слагающих их частиц: атомов, ионов, молекул. Их отличительная особенность – анизотропность – неравносвойственность в различных направлениях. Кристаллизация в свободном пространстве приводит к образованию единичных кристаллов, друз, щеток – скоплений одиночных кристаллов, прикрепленных одним концом к общему основанию (горный хрусталь, кварц, галенит). Хорошо ограненные кристаллы в природе встречаются редко. По форме одиночного кристалла можно определить минерал. Например: галит, галенит, пирит имеют форму куба; кальцит – ромбоэдра; кварц, горный хрусталь – шестигранника. Сросшиеся одиночные монокристаллы образуют двойники («ласточкин хвост» – у гипса) и тройники.

Естественные скопления минералов называются минеральными агрегатами. Очень немногие минералы сохраняют в агрегатах свою форму. Строение минеральных агрегатов может быть следующим: зернистым — мелкие сросшиеся зерна кристаллов (оливин, апатит, пирит), землистым — напоминающим рыхлую почву (каолинит, охра), плотным (халцедон), призматическим, игольчатым, волокнистым (волокнистый гипс, роговая обманка, асбест, актинолит), листовым, чешуйчатым (слюды), радиальнолучистым (марказит).

Округлые агрегаты представлены конкрециями, секрециями, оолитами. Секреции образуются при заполнении округлых пустот в горных породах от краев к центру концентрическими слоями. Секреции крупных размеров (более 10мм в диаметре) называются жеодами, они часто заполнены кристаллами горного хрусталя, аметиста, кальцита и других минералов. Конкреции – шарообразные стяжения, которые растут от центра к периферии И часто имеют радиально-лучистое строение. Характерны ДЛЯ мелкокристаллических и аморфных минералов, хотя встречаются конкреции и хорошо окристаллизованных минералов (гипс, марказит). Оолиты – мелкие, округлые образования с радиально-лучистым или скорлупообразным строением (пиролюзит, боксит, кальцит). Аморфным веществом сложены натеки и пленки. Натечные формы – сталактиты и сталагмиты образованы лимонитом, кальцитом, а почки – малахитом, гематитом, арагонитом. Пленки выцветы, примазки) покрывают тонким слоем поверхность (налеты, минерала. Например, на кристаллах горного хрусталя встречаются пленки бурых гидроксидов железа. В трещинах можно обнаружить дендриты – древовидные пленки, напоминающие ветви хвойных растений, возникающие при быстрой кристаллизации в трещинах или при большой вязкости вещества. Дендриты образуют самородное золото, серебро, оксиды марганца железа. Выцветы – периодически появляющиеся отложения солей (сульфатов, галоидов) на поверхности горных пород, сухих почв. В дождливые периоды они исчезают, в сухую погоду появляются.

#### Физические свойства минералов.

Минералы обладают определенными свойствами, позволяющими различать и диагностировать их. Физические свойства минералов, используемые для их определения, называются диагностическими.

**Цвем** минералов зависит от их структурных особенностей, присутствия в них красящих элементов (хромофор) и механических примесей. Например, если в структуру граната входит магний, то минерал

имеет кроваво-красный цвет (пироп), а если эти же позиции заняты кальцием - то желтоватый или зеленоватый цвет. Механическая примесь мельчайших кристаллов турмалина окрашивает бесцветный кварц в голубую окраску. «Загрязняющими» окраску механическими примесями могут быть бурые вещества. Цвет гидроксиды железа, органические минерала следует определять на свежем изломе, так как в процессе выветривания он может измениться, особенно у сернистых и мышьяковистых минералов. Для некоторых минералов цвет – основной диагностический признак. Например, аметист – фиолетовый, малахит – зеленый, рубин – красный. У некоторых минералов наблюдается ложная окраска, связанная с наличием трещин, мелких включений, тончайших пленок на поверхности. Отражение света происходит как от поверхности минерала, так и от поверхности включений и трещин, что воспринимается в виде радужной игры цветов. Это явление иризации. Оно характерно для лабрадорита, содержащего тончайшие включения пластинчатых кристаллов гематита по плоскостям спайности. Иризирующие пленки на поверхности минералов называют *побежалостью*. Разноцветная побежалость характерна для медьсодержащих минералов (халькопирита), одноцветная - золотистая — для бурого железняка - лимонита.

**Цвет черты** — цвет минерала в мелкораздробленном состоянии (порошке). Для определения цвета черты проводят куском минерала по неглазурованной фарфоровой пластинке — «бисквиту». Минерал не должен быть тверже бисквита, иначе он оставит не черту, а царапину. Цвет черты может отличаться от цвета минерала: гематит в куске черный, а в порошке — вишнево-красный, кальцит независимо от окраски имеет белую черту.

**Прозрачность** – способность вещества пропускать свет – зависит от физико-химических свойств вещества. Все минералы делятся на прозрачные (горный хрусталь, исландский шпат), полупрозрачные (сфалерит, киноварь, изумруд, халцедон, опал), непрозрачные (галенит, пирит, графит, магнетит). Прозрачны в тонких осколках полевые шпаты, пироксены, амфиболы.

**Двойное пучепреломление** характерно для некоторых прозрачных минералов и связано с различием показателей преломления по разным направлениям. Если через пластинку исландского шпата (разновидности кальцита) рассматривать какой-либо текст, то он будет двоиться.

**Блеск минералов** — способность их поверхности отражать свет. Различают минералы с металлическим блеском (пирит, халькопирит, галенит), полуметаллическим блеском тусклого металла (гематит, графит, киноварь) и неметаллическим блеском: стеклянным (силикаты), жирным (тальк и сера), алмазным (алмаз и касситерит), шелковистым (асбест и селенит), восковым (халцедон), перламутровым (слюда).

**Твердость** – сопротивление минерала царапанью – определяют в условных единицах по шкале Мооса (табл. 1).

Таблица 1 Шкала твердости

Твердость						
по шкале Мооса	полевая					
1. Тальк	мягкие минералы,					
2. Гипс	царапаются ногтем					
3. Кальцит	средние,					
4. Флюорит	царапаются стальным ножом					
5. Апатит						
6. Ортоклаз	Твердые минералы не					
7. Кварц	царапаются стальным ножом					
8. Топаз	тв. больше 7 – царапают стекло					
9. Корунд	тв. больше 8 – режут стекло					
10.Алмаз	тв. больше 10 – режут все					

Ноготь имеет твердость 2.5, медная монета -3, оконное стекло -5-5.5, стальной нож -5.5-6.

Спайность минералов – способность их раскалываться по определенным направлениям – плоскостям спайности. Встречаются минералы с весьма совершенной спайностью. Такие минералы легко расщепляются на пластинки, листочки, образуя ровные плоскости (слюды). Минералы с совершенной спайностью раскалываются с образованием

ровных блестящих плоскостей в двух (ортоклаз), трех (кальцит, каменная соль), четырех (флюорит), шести (сфалерит) направлениях. Несовершенная спайность обнаруживается с трудом на обломках минерала (апатит, берилл). У минералов с весьма несовершенной спайностью плоскости спайности отсутствуют (корунд, кварц, касситерит).

Излом определяет характер поверхности, возникающей при расколе минерала. Ровный излом дают минералы, обладающие спайностью. Поверхность раскола не по плоскостям спайности может быть следующей: раковистой — похожей на внутреннюю поверхность раковины (опал, халцедон, вулканическое стекло), неровной — без блестящих спайных участков (апатит), занозистой — напоминает излом древесины поперек волокон (асбест, гипс, роговая обманка), крючковатой — поверхность излома покрыта мелкими крючками (самородная медь, серебро), землистой — у землистых минералов (каолинит, охра).

**Плотность** минерала зависит от его структуры и химического состава и колеблется от 0.9 – у льда до 23 г/см<sup>3</sup> – у осмистого иридия. Большинство минералов имеет плотность от 2.5 до 4.5. К легким относятся минералы с плотностью до 2.5, к средним – 2.4–4.0, к тяжелым – более 4 г/см<sup>3</sup>. Непрозрачные минералы с металлическим блеском (пирит, магнетит) обычно тяжёлые, прозрачные со стеклянным блеском – легкие (кварц, гипс, галит, ортоклаз).

*Магнитность* — способность минералов действовать на магнитную стрелку или притягиваться к магниту — характерна для железосодержащих минералов: магнетита, пирротина.

**Растворимость в кислотах** — важное свойство минералов класса карбонатов растворяться в 10% растворе соляной кислоты. Кальцит и малахит растворяются в ней на холоде, магнезит — при нагревании, а доломит — только в раздробленном виде.

**Вкус** характерен для растворимых в воде минералов: для галита – соленый, сильвина – горько-соленый, квасцов – кислый. Легкорастворимые

минералы растворяются на языке (карналлит), нерастворимые – липнут к языку (каолинит, галлуазит).

Запах возникает при трении желваков фосфорита (жженой кости), при нагревании серы и янтаря, при выбивании искр из пирита и марказита (сернистого газа); запах чеснока характерен для минералов, содержащих мышьяк.

**Ковкость** — свойство ковких минералов при ударе молотком сплющиваться и закругляться по краям, в то время как *хрупкие* минералы при ударе раскалываются на мелкие куски. При царапании хрупких минералов образуется порошок, а на поверхности ковких остается блестящий след.

#### Классификация минералов

В основу классификации минералов (по А.Г. Бетехтину) положен кристаллохимический принцип. Все минералы подразделяются на несколько классов, из которых главнейшими являются: 1) силикаты, 2) оксиды и гидроксиды, 3) карбонаты, 4) фосфаты, 5) сульфаты, 6) галоиды, 7) нитраты, 8) су-льфиды, 9) самородные элементы.

К классу оксидов и гидроксидов относятся кислородные и водные соединения металлов и металлоидов. На их долю приходится около 17% массы земной коры. К этому классу относятся такие важнейшие минералы как кварц, лимонит, гематит, магнетит, боксит, пиролюзит и др.

**Карбонаты** — соли угольной кислоты —  $H_2CO_3$  составляют до 1,8% массы земной коры. Карбонаты являются источником питания растений кальцием, магнием и некоторыми другими элементами, обладают исключительным признаком — реагируют с разбавленной соляной кислотой, выделяя при этом пузырьки  $CO_2$ . Важнейшие минералы этого класса: кальцит, доломит, магнезит, сидерит, сода.

**Нитраты или селитры** — это производные солей азотной кислоты. Содержание их в земной коре незначительно, поскольку минералы этого класса легко растворимы в воде. Нитраты — ценные минеральные удобрения. Наиболее распространены натриевая (чилийская) и калиевая (индийская) селитры.

**Фосфаты** — соли фосфорной кислоты  $H_3PO_4$  — составляют не более 0,1% массы земной коры. Минералы этого класса являются ценными агрономическими рудами, к ним относятся: апатит, фосфорит, вивианит.

*Сульфаты* — соли серной кислоты  $H_2SO_4$ . На их долю приходится 0,1% массы земной коры. К ним относятся ангидрит, гипс, мирабалит, барит и др. Гипс и ангидрит являются ценными агрономическими рудами.

Галоиды — это соли галогеноводородных кислот — НС1, НГ, реже НВг и НІ. Наибольшее значение имеют хлористые соединения (хлориды) — соли соляной кислоты. Многие из них хорошо растворимы в воде. Огромные залежи их образовались в кембрийский и пермский периоды. Минералы этого класса (сильвин, сильвинит, карналлит) являются калийными агрорудами.

*Сульфиды* — соли сероводородной кислоты  $H_2S$  — составляют 0,25% массы земной коры. Они не относятся к породообразующим минералам, но являются рудами многих важнейших металлов: железа, меди, цинка, свинца, ртути. К сульфидам относятся: пирит, халькопирит, галенит, сфалерит, аурипигмент, киноварь и др.

**Самородные** элементы — класс минералов, включающий химические элементы, находящиеся в земной коре в свободном состоянии. Это алмаз, графит, сера, золото, платина, природные газы: О, N, H и др. Общая масса их около 0,1% от массы земной коры.

В таблице 2 представлены минералы перечисленных классов, участвующие в образовании пород и почв, являющиеся агрорудами и имеющие значение для сельского хозяйства.

## Классификация минералов

Класс	Главные минералы	Формула	Отличительные признаки Происхожден		Участие в породо- и почвообразовании, применение в с/х
1	2	3	4	5	6
Оксиды и гидроксиды	Кварц SiO <sub>2</sub>		Тв. 7, неметаллический блеск, отсутствие спайности, шестигранные кристаллы с	Магматическое, пневматолитовое, гидротермальное,	Породообразующий минерал кислых магматических, метаморфических и осадочных
	Опал	SiO <sub>2*</sub> nH <sub>2</sub> O	поперечной штриховкой на гранях. Аморфная разновидность кремнезема тв. 5.5-6.5,	гипергенное. Продукт выветривания силикатов и	обломочных пород. Входит в состав крупных фракций почв. Входит в состав пород осадочного химического и
			стекловидное строение, раковистый излом, полупрозрачный.	почвообразования. Гидротермальное.	органического происхождения, минеральной части почв. Образует прослойки и заполняет трещины в породах, формируя псевдоморфозы.
	Халцедон	SiO <sub>2</sub>	Скрытокристаллическая разновидность кремнезема, структура скрытокристаллическая или волокнистая, просвечивает в краях, восковой блеск, плотный.	Химическое осадочноевыпадает из растворов, образуется при выветривании силикатов.	Выстилает пустоты в породах, входит в состав метаморфических и осадочных пород.
	Боксит	Al <sub>2</sub> O <sub>3*</sub> nH <sub>2</sub> O	Кирпично-красный, красно- бурый, оолитовое строение, землистый, легкий.	Осадочное химическое – на дне озер и морей, образуется при латеритном выветривании.	Входит в состав латеритных кор выветривания и почв, способствуя оструктуриванию почв.
	Лимонит	Fe <sub>2</sub> O <sub>3*</sub> nH <sub>2</sub> O	Ржаво-бурый, охряно-желтый, аморфный, матовый. Встречается в виде конкреций,	Продукт химического выветривания железосодержащих	Содержится в корах выветривания, встречается в торфяниках, придает бурую

_	_
k	`
N	

			MATINGKON HOTOKON	минородор	окраску попрам и породам
	Пиролюзит	MnO <sub>2</sub>	желваков, натеков.	минералов.	окраску почвам и породам. Применяют в качестве
	пиролюзит	IVIIIO <sub>2</sub>	Цвет и черта – черные, матовый, мягкий, строение оолитовое или	Образуется в зоне	1 *
			, 1	выветривания	микроудобрения в с/х,
			землистое.	марганцевых	образует конкреции в почвах.
				минералов.	П ~ ~ ~
				_	Продолжение таблицы 2
1	2	3	4	5	6
	Гематит	Fe <sub>2</sub> O <sub>3</sub>	Цвет вишнево-красный, черный,	Метаморфическое.	Железная руда.
			черта вишнево-красная, блеск		
			полуметаллический.		
	Магнетит	Fe <sub>3</sub> O <sub>4</sub>	Сильно магнитен, черта черная,	Метаморфическое.	Железная руда.
			твердый.		
	Гетит	FeOOH	Ржаво-бурые цвет и черта,		Находясь в тонкодисперсных
			призматические кристаллы	Продукт ферралитного	фракциях почв влияет на их
			редки, чаще встречаются	выветривания в	свойства – емкость
			натечные формы, конкреции,	экваториальных и	поглощения. В кислых почвах
			землистые массы.	тропических областях.	способен к необменной
					сорбции анионов.
	Гиббсит	$Al(OH)_3$	Белый, блеск стеклянный,		
			слоистый.		
Карбонаты	Кальцит	CaCO <sub>3</sub>	Стеклянный блеск, совершенная	Гидротермальное,	Породообразующий минерал
	(Разновидн		спайность в трех направлениях,	осадочное	известняков, используемых
	ость –		тв. 3, бурно вскипает при	органогенное,	для известкования кислых
	исландский		действии разбавленных соляной	образуется в процессе	почв.
	шпат).		и уксусной кислот.	выветривания.	
	Доломит	CaCO <sub>3*</sub> MgCO <sub>3</sub>	Тв. 3.5-4, стеклянный блеск,	Метасоматоз,	Породообразующий минерал,
			вскипает с разбавленной	осадочное химическое.	используется в качестве
			соляной кислотой в порошке.		удобрения.
	Магнезит	MgCO <sub>3</sub>	Реагирует с подогретой соляной	Гидротермальное,	Породообразующий минерал
			кислотой, зерна удлиненной	метасоматоз, аморфный	метаморфических пород.
			формы.	магнезит образуется	_
				при химическом	
				выветривании	
				силикатов Мд.	

				1 ' ' -		· · · · .		- 1
				кислоты. Капля в	кислоты на	бассейнах.	вивианитом ка	x
				поверхности	сидерита		нераскристаллизовавшийся	
				окрашивается в ж	елтый цвет		гель.	
				благодаря образован	ию FeCl <sub>3</sub>			
							Продолжение таблицы	2
	1	2	3	4		5	6	
Ī		~	N. GO 4011 O		77.01	0		$\neg$

действии

FeCO<sub>3</sub>

Сидерит

1	2	3	4	5	6
	Сода	Na <sub>2</sub> CO <sub>3*</sub> 10H <sub>2</sub> O	Растворим в воде и в НС1.	Осадочное химическое.	Встречается в виде белых
			Белый, серый, желтоватый,		налетов, выцветов, корочек на
			встречается в зернистых		поверхности почвенных
			агрегатах, на воздухе теряет воду и белеет.		частиц в засушливых районах.
Нитраты	Натриевая	NaNO <sub>3</sub>	Белый, бесцветный,	Биогенное.	Азотнокислая агроруда.
F	селитра	3	желтоватый. Блеск стеклянный,		T T T T T T T T T T T T T T T T T T T
	1		мягкий, образует налеты,		
			пласты, имеет солоноватый,		
			холодящий вкус, растворим в		
			воде, при нагревании с углем		
			дает вспышку.		
	Калийная	KNO <sub>3</sub>	Дает более яркую вспышку,	Биогенное, химическое.	Азотнокислая агроруда.
	селитра		блеск стеклянный и		Встречается в виде выцветов и
	_		шелковистый.		налетов в почвах и породах,
					образуя пухлые солончаки в
					сухих областях Казахстана.
Фосфаты	Апатит	$[Ca_5(PO_4)_3]$	Хибинский – мелкозернистый,	Магматическое.	Агроруда на фосфор.
		(F,Cl,OH)]	сахаровидный, забайкальский -		
			образует таблитчатые,		
			призматические кристаллы со		
			стеклянным блеском, тв. 5, цвет		
			белый, зеленый, голубой,		
			бурый.		
	Фосфорит	$Ca_5(PO_4)_3$	Амфорный минеральный	Осадочное, химическое	Фосфорнокислая агроруда,

Желтый, бурый, вскипает при Гидротермальное.

нагретой соляной Осаждается в морских

Руда на Fe. Встречается в

болотных почвах вместе с

	(Cl,F)	агрегат, смесь апатита с	и биогенное.	особенно	эффективен	на
		кальцитом, гипсом и др.		кислых почва	X.	
		Образует желваки, конкреции.				
		Черный, бурый, темно-серый.				
		При трении образцов друг о				
		друга появляется запах жженой				
		кости.				
Вивианит	$Fe_3(PO_4)_{2*}$	В свежем состоянии бесцветен,	Биохимическое.	Фосфорнокис	лая агроруда.	
	$8H_2O$	на воздухе синеет, зеленеет,		Встречается	в болот	гных
		затем становится бурым, тв. 1.5-		почвах с	лимонитом	И
		2.		сидеритом.		

1	2	3	4	5	6
Сульфаты	Гипс	CaSO <sub>4*</sub>	Тв.2, белый, серый, бесцветный,	Осадочное химическое,	Гипсовая агроруда.
-		$2H_2O$	желтоватый, розовый, черта	образуется в процессе	Используется для
			белая, спайность весьма	выветривания.	нейтрализации засоленных
			совершенная, плотный,		почв – замещения Na <sup>+</sup> в ППК
			землистый, листоватый,		на Ca <sup>2+</sup> . Источник Ca и S для
			волокнистый. Образует		кормовых: клевера и люцерны.
			землистые массы, отдельные		
			кристаллы, двойники, друзы,		
			растворим в воде и HCl.		
	Ангидрит	CaSO <sub>4</sub>	Тв.3-3.5, слабо растворим в HCl,	Осадочное химическое,	Гипсовая агроруда.
			цвет белый, сероватый, голубой,	образуется при	
			красноватый.	дегидратации гипса.	
	Мирабилит	Na <sub>2</sub> SO <sub>4*</sub>	Бесцветный с желтоватым или	Осадочное химическое.	Химическое сырье.
	(глауберова	10H <sub>2</sub> O	зеленоватым оттенком, вкус		
	соль)		солоноватый, горьковатый, при		
			реакции с HCl «не вскипает»		
Галоиды	Галит	NaCl	Стеклянный блеск, соленый	Осадочное химическое.	В пищевой и химической
			вкус, спайность совершенная в		промышленности.
			трех направлениях по кубу.		
	Сильвин	KCl	Цвет различный, тв.1.5-2, легко	Осадочное химическое.	Калийная агроруда.
			растворим в воде, вкус		
		W.Cl. M. Cl	горькосоленый.		70 11
	Сильвинит	KCl*NaCl	Смесь галита с сильвином.	Осадочное химическое.	Калийная агроруда.
	Карналлит	KCl <sub>*</sub> MgCl <sub>2*</sub>	Красный, тв. 2-3, горько-	Осадочное химическое.	Калийная агроруда.
		6H <sub>2</sub> O	соленый, легко растворим в		
			воде, гигроскопичен, на воздухе		
			расплывается и становится		
			жирным. При растворении		
			издает треск в результате		
			«лопания» пузырьков газа,		
	Филопия	CoE	находящихся в нем.	Mary correspond	Marrage
	Флюорит	CaF <sub>2</sub>	Тв.4, стекляннь еск,	Магматическое,	Минерал шкалы твердости.

i	
_	<b>/</b> 1

	кубические кристаллы.	осадочное.	
			Продолжение таблицы 2

1	2	3	4	5	6
Сульфиды	Пирит	FeS <sub>2</sub>	Латунно-желтый, черта черная,	Магматическое,	Сырье для получения серной
			тв.6-6.5, металлический блеск. В	осадочное.	кислоты. Огарки
			зоне окисления неустойчив,		используются как источник
			образует сульфаты, карбонаты,		микроэлементов. Встречается
			гидроксиды железа.		в глинах, почвах.
	Халькопир	CuFeS <sub>2</sub>	Золотисто-желтый с пестрой	Гидротермальное.	Продукт окисления – медный
	ИТ		побежалостью, тв. 3.5-4, черта		купорос – применяют для
			черная. В зоне выветривания		борьбы с вредителями с/х
			легко окисляется до сульфатов		культур.
			Cu и Fe.		
	Сфалерит	ZnS	Сильный алмазный блеск,	Гидротермальное,	Руда на цинк.
			весьма совершенная спайность,	образуется при	
			цвет черты бурый, коричневый.	восстановлении	
				сульфатов и	
				карбонатов.	
	Аурипигме	$As_2S_3$	Лимонно-желтый цвет и черта,	Гидротермальное.	Получают перекись мышьяка,
	HT		тв.1-2.		используемую для борьбы с вредителями
Самородные	Cepa	S	Светло-желтый,	Пневматолитовое,	Применяется для борьбы с
элементы			неметаллический блеск, при	вулканическое, при	вредителями и как
			горении выделяет сернистый газ	восстановлении	микроудобрение.
			с удушливым запахом.	сульфатов и окислении	
				сульфидов.	

Наиболее распространенными в земной коре являются минералы класса силикатов. Они имеют более сложную структуру по сравнению с другими минералами, основным элементом ее является кремнекислородный радикалтетраэдр, обладающий четырьмя свободными валентными связями (рис. 1а). В зависимости от характера сочленения и расположения тетраэдров в кристаллической решетке возникают различные виды структур. В таблице 3 представлена характеристика наиболее распространенных минералов этого класса.

К подклассу слоистых силикатов относятся глинистые минералы, являющиеся основным компонентом тонких фракций суглинистых и глинистых пород, а также почв. В их структуре помимо слоя кремнекислородных тетраэдров (рис. 2a) присутствует слой алюмогидроксильных октаэдров (рис. 2б).

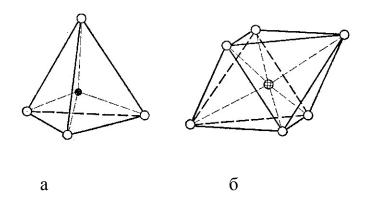


Рис. 1. а - кремнекислородный тетраэдр, в центре которого находится ион кремния, в вершинах – ионы кислорода; б – алюмогидроксильный октаэдр, в центре которого находится ион алюминия, в вершинах - ионы гидроксила.

## Классификация минералов класса силикатов

Подкласс	Структурные особенности	Главнейшие	Отличительные признаки	Происхождени	Участие в породо- и
		минералы		e	почвообразовании,
					применение в с/х
1	2	3	4	5	6
Островные	Островки одиночных,	Оливин	Оливково-зеленый цвет,	Магматическо	Породообразующий минерал
	сдвоенных и т.д. тетраэдров		большая твердость 6,5–7,	e.	основных и ультраосновных
	сгруппированы в кольца,		блеск стеклянный, черта		магматических пород.
	связанные через катионы Mg <sup>2+</sup> ,		отсутствует.		Магнезиальное удобрение:
	$Fe^{2+}$ , $Ca^{2+}$ , $Mn^{2+}$ , $Al^{3+}$ , $Fe^{3+}$ .				MgO 40–45%
Цепные	Кремнекислородные	Авгит	Темно-зеленый, черный,	Магматическо	Породообразующий минерал
	тетраэдры соединены в		бочкообразные,	e.	основных и, реже, средних
	непрерывные цепочки через		призматические		магматических пород.
	две общие вершины. В составе		кристаллы, встречаются в		
	катионов: $Mg^{2+}$ , $Fe^{3+}$ , $Al^{3+}$ , $Ca^{2+}$ ,		темноокрашенных		
	Ti.		породах.		
Ленточные	Тетраэдры составляют	Роговая	Темно-зеленый, черный	Магматическо	Породообразующий минерал
	сдвоенные цепочки-ленты,	обманка	цвет, игольчатые или	e,	средних и кислых
	соединенные катионами,		призматические	метаморфичес	магматических и
	связанными с гидроксильными		кристаллы. Встречаются	кое.	метаморфических пород.
	группами.		в светлоокрашенных		
			породах.		
Слоистые	Тетраэдры соединены через	Тальк	Светло-зеленый,	Метаморфичес	Используется в производстве
силикаты и	три общие вершины и		зеленовато-серый,	кое.	ядохимикатов для борьбы с
алюмосилик	образуют слой-лист		желтовато-серый, белый.		вредителями с/х растений.
аты			Мягкий – тв. 1, жирный		
			на ощупь, черта белая.		

	Серпентин	Желтовато-зеленый,	Метаморфичес	Агроруда на м	магний.
		темно-зеленый, черный.	кое.	Содержит 43% MgO.	
		Полосчатый, пятнистый,			
		черта белая, спайность			
		отсутствует, встречаются			
		прожилки асбеста.			

1	2	3	4	5	6
	Слой кремнекислородных	Каолинит	Белый цвет, белая черта,	Продукт	Входит в состав минеральной
	тетраэдров соединен со слоем		землистое, плотное	выветривани	части почв, обусловливает ее
	алюмогидроксильных октаэдров		строение, жирный на	я полевых	поглотительную способность,
	через общие вершины, в		ощупь, пачкает руку.	шпатов и	влияет на физические и
	которых находится кислород,			алюмосилика	физико-механические
	образуя структуру типа 1:1			TOB.	свойства. ЕКО каолинита не
	двухслойные пакеты				превышает 10 мэкв/100г.
	соединяются друг с другом				
	водородными связями.				

$\vdash$	_
	0

Между двумя слоями тетраэдров		Перламутровый блеск,	Магматичеко	Входят в состав
– слой алюмогидроксильных	_	листоватые, чешуйчатые	e,	почвообразующих пород,
октаэдров – структура типа 2:1.		агрегаты, весьма	метаморфиче	минеральной части почв.
Трехслойные пакеты, имеющие		совершенная спайность.	ское.	Содержат от 9 до 12% K <sub>2</sub> O,
отрицательный заряд за счет	Мусковит	Светлая слюда, содержит		ЕКО 10-15мэкв/100г.
изоморфного замещения Si <sup>4+</sup> на		Al в октаэдрах.		
$Al^{3+}$ в тетраэдрах, либо $Al^{3+}$ на	Биотит	Черного цвета, содержит		
$Fe^{2+}$ и $Mg^{2+}$ в октаэдрах, связаны		Fe в октаэдрах.		
через катионы, находящиеся в	Флогопит	Бурая, зеленовато-бурая		
межпакетном пространстве		слюда, содержит Mg в		
		октаэдрах.		
	<u>Гидрослюд</u>	-		
	<u>ы:</u>			
	Иллит	Цвет светло-коричневый,	Продукт	
		зеленоватый, твердость	выветривани	Входит в состав тонких
		1-2, образует землистые	я слюд и	фракций почв,
		массы.	почвообразов	ЕКО 20-40мэкв/100г,
			ания.	содержит 6-9% K <sub>2</sub> O.

1 2	3	4	5	6
-----	---	---	---	---

۰	_	-
(	٥	_

	Глауконит	Зеленого цвета, твердость 2-3, блеск матовый, у плотных разностей – стеклянный, жирный. Представлен округлыми образованиями, песчаниками.	Морского химического происхожден ия, образуется при участии микрооргани змов.	После термической обработки используется как калийное удобрение. Используется как смягчитель жесткости воды.
	4 т ла гд	Бурый, желтовато-бурый, золотисто-желтый, жирный блеск, при нагревании червеобразно изгибается, увеличиваясь в объеме в 10-15 раз.	Продукт выветивания слюд.	Входит в состав минеральной части почв. Используется для улучшения структуры тяжелых почв и в качестве субстрата для выращивания растений на питательных растворах. ЕКО 60-150мэкв/100г. Способен к необменной фиксации К из
Минералы с лабильно решеткой типа 2:1, отличают низким зарядом пакета высокой способностью межпакетной сорбции катионо	я лонит и Нонтронит к Бейделлит	Окраска светло-зеленая, белая. Образует плотные землистые массы. При увлажнении набухает, увеличиваясь в объеме в 20 раз, при нагревании сжимается.	я слюд,	раствора. Входит в состав глинистых пород и тонких фракций почв, влияет на их физикомеханические и физикохимические свойства, ЕКО 50-120мэкв/100г.

1						продолжение таолицы 3
2:1:1. Избыточный заряд трехслойного пакета компенсируется дополнительным октаэдрическим слоем.  Избыточный заряд трехслойного пакета «компенсируется «островками» — фрагментами октаэдрического слоя.  Аморфные алюмосиликаты, примерный состав: пА 1-Q0-SiO(2+ рН2-Q-часто содержат Fe, реже ми-свэзанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.  Каркасные  Каркасные  Каркасные  Каркасные  Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.  Каркасные  Карк	1	2	_	4	5	<u> </u>
трехслойного пакета компенсируется дополнительным октаэдрическим слоем.  Избыточный заряд трехслойного пакета компенсируется «островками» — фрагментами октаэдрического слоя.  Аморфные алюмоеиликаты, примерный состав: пА12О <sub>3</sub> -SiO <sub>2</sub> - рН-О-часто содержат Fe, реже Мg, Ca, K.  Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.  Каркасиме  Каркасиме  Каркасиме  Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.  Каркасиме  Натриево-кальщисьые полевые шпаты или  Потовать, с весьма совершенной спайностью.  Пораукт выветривани я и и почвообразов ания.  Образуются в процессе выветривани я.  Калиево-натриевые кислороды всех вершин тетраэдров.  Тв. 6, стеклянный блеск, совершенная спайность в двух направлениях под утутом 90°.  Угол между плоскостями спайности отличается от прямого па 3,5-4°.  Натриево-кальщисьые полевые шпаты или		Четырехслойные пакеты типа	Хлорит	От темно- до светло-	Метаморфич	Породообразующий минерал
компенсируется дополнительным октаэдрическим слоем.  Избыточный заряд трехелойного пакета компенсируется «островками» — фрагментами октаэдрического слоя.  Аморфные алюмосиликаты, примерный соотав: nAl <sub>2</sub> O <sub>2</sub> NSiO <sub>2</sub> - рH <sub>2</sub> O,часто содержат Fe, режеме мg, Ca, K.  Каркаспые  Ка		2:1:1. Избыточный заряд		зеленого, черта белая,	еское	метаморфических пород
дополнительным октаэдрическим слоем.  Избыточный заряд трехелойного пакета компенсируется «островками» — фрагментами октаэдрического слоя.  Аморфные алюмосиликаты, примерный состав: пА1 <sub>2</sub> O <sub>3</sub> -SiO <sub>2*</sub> рН <sub>2</sub> O <sub>,часто</sub> содержат Fe, реже Мg, Ca, K.  Каркасные  Каркас		трехслойного пакета		зеленовато-белая.		(сланцев). Входит в состав
Октаэдрическим слоем.   Избыточный заряд трехелойного пакета компенсируется «островками» — фрагментами октаэдрического слоя.   Аморфные алюмосиликаты, примерный состав: пА1-Q3-SiO2-рH-Q-уасто содержат Fe, реже м. (В. 20, К.   Вепрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.   Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.   Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.   Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.   Натриевые половые		компенсируется		Листоватые, чешуйчатые		пылеватой и илистой фракций
Октаэдрическим слоем.   Избыточный заряд трехслойного пакста компенсирустся «островками» — фрагментами октаэдрического слоя.   Аморфные алюмосиликаты, примерный состав: nAl <sub>2</sub> O <sub>3</sub> -siO <sub>2</sub> - pH <sub>2</sub> O <sub>1</sub> -acro содержат Fe, режем Mg, Ca, K.   Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.   Калиевонать и тетраэдров.   Калиевонать и тетраэдров.   Натриевые коль объем вы начивается от прямого на 3,5—4°.   Натриевые половые шпаты или   Натриевые половые шпаты или   Натриевые пайность в ос, метафориче кое.   Натриевые шпаты или   Натриевые шпаты или   Натриевые пайность в ос, метафориче кое.   Натриевые частный каркае состав точко предеденых порадками порадка пактотов подежения половобразова накветривани почемоворазов наизия (Образуются выветривани почем пайная (Образуются выветривани почем пайная (Образуются в процессе способствуют и их образуются в процессе способствуют и их образуются в процессе способствуют и почем		1.0		агрегаты с весьма		1
Избыточный заряд трехслойного пакета компенсирустся «островками» — фрагментами октаэдрического слоя.   Аморфные алюмосиликаты, примерный состав: nAl <sub>2</sub> O <sub>3</sub> -SiO <sub>2*</sub> рН <sub>2</sub> O <sub>3</sub> -vacro содержат Fe, реже Мg, Ca, K.   Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.   Калиево-натривеные полевые		октаэдрическим слоем.		1		
пакета компенсируется «островками» — фрагментами октаэдрического слоя.  Аморфные алюмосиликаты, примерный состав: nAl <sub>2</sub> O <sub>3</sub> -SiO <sub>2</sub> - рH <sub>2</sub> O, часто содержат Fe, реже муслороды всех вершин тетраэдров.  Каркасные Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.  Каркасные Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.  Каркасные Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.  Микроклин Натриевые полевые пипаты или подевые полевые полева помеждующим и почем капичается от прямого на 3,5-4°.						
«островками» — фрагментами октаэдрического слоя.         Аморфные алюмосиликаты, примерный состав: nAl <sub>2</sub> O <sub>3</sub> -SiO <sub>2*</sub> рH <sub>2</sub> O,часто содержат Fe, реже Мg, Ca, K.         От голубого до зеленого, блеск стеклянный до жирного, образуют интечные агрегаты.         Образуются в процессе выветривани илечные агрегаты.         Входят в состав почв, способствуют их выветривани илечные агрегаты.           Каркасные         Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.         Калиевонатриевые полевые шпаты: Ортоклаз         Тв. 6, стеклянный блеск, совершенная спайность в двух направлениях под углом 90°.         Магматически кое.         Породообразующие минералы кислых и средних магматических пород. Содержатся в крупных совершенная спайность в двух направлениях под углом 90°.         Магматическ кое.         Калийного питания растений К2О 12,7–16,9%.           Натриевые полевые шпаты или         Породообразующие минералы кислых и средних магматически кое.         Породообразующие минералы кислых и средних магматически кое.         Калийного питания спайность в двух направлениях под углом 90°.         Магматическ кое.         Калийного питания растений К2О 12,7–16,9%.		Избыточный заряд трехслойного	Почвенный		Продукт	Входит в состав тонко
Микроклин   Натриево- калыциевые полевые   Натриево- калыциемые почем некоторых им образуются   Входят в состав почв, поне выветривани и оструктуриванию.   Калиео- калычиемые полевне некоторых типов почв, поне выветривании и оструктуриванию.   Калиео- калычиемые полевоне некоторых типовообразуются   Вкодят в состав почв, поне выветривании и оструктуриванию.   Калиео- карачиемые полевоне некоторых типовообразуются   Вкода поне полевне некоторых тикоторых и оструктуривании.   Калиео- карачиемые полевоне некоторых типовообразующие минералы кислых и оструктуривании.   Калиео- карачиемые полевне некоторых типовоне некоторых типовообразующие минералы кислых и оструктурациемые		пакета компенсируется	хлорит		выветривани	дисперсных фракций
Аморфные алюмосиликаты, примерный состав: nAl <sub>2</sub> O <sub>3</sub> -siO <sub>2*</sub> рH <sub>2</sub> O,часто содержат Fe, реже Мg, Ca, K.  Каркасные  Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.  Калиевонаты:  Ортоклаз  Тв. 6, стеклянный блеск, совершенная спайность в двух направлениях под углом 90°.  Угол между плоскостями спайности отличается от прямого на 3,5–4°.  Натриевые полевые шпаты или			_		я и	
Аморфные алюмосиликаты, примерный состав: nAl <sub>2</sub> O <sub>3</sub> -siO <sub>2*</sub> рH <sub>2</sub> O,часто содержат Fe, реже Мg, Ca, K.  Каркасные  Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.  Калиевонаты:  Ортоклаз  Тв. 6, стеклянный блеск, совершенная спайность в двух направлениях под углом 90°.  Угол между плоскостями спайности отличается от прямого на 3,5–4°.  Натриевые полевые шпаты или		октаэдрического слоя.			почвообразов	некоторых типов почв.
Примерный состав: nAl <sub>2</sub> O <sub>3</sub> ·SiO <sub>2*</sub> рH <sub>2</sub> O, часто содержат Fe, реже Mg, Ca, K.   Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.   Калиевонаты: Ортоклаз   Тв. 6, стеклянный блеск, совершенная спайность в двух направлениях под углом 90°.   Угол между плоскостями спайности отличается от прямого на 3,5–4°.   Натриево-кальциевые полевые шпаты или   Натриево-кальциевые полевые шпаты или   Калиевонаты до жирного, образуют их оструктуриванию.   Породообразующие минералы кислых и средних магматическ ое, метафоричес кое.   Натриево-кальциевые полевые шпаты или   Натриево-кальцием   Натриево-кальциевые полевые шпаты или   Натриево-кальциевые полевые шпаты или   Натриево-кальцием					_	1
примерный состав: $nAl_2O_3  imes SiO_2  imes pH_2O$ , часто содержат Fe, реже Mg, Ca, K.  Каркасные  Каркасные  Каркасные  Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетра 3дров.  Такар верыенняя спайность в двух направлениях под углом $90^0$ .  Микроклин  Натриево-кальциевые полевые шпаты или		Аморфные алюмосиликаты,	Аллофаны	От голубого до зеленого,	Образуются	Входят в состав почв,
PH <sub>2</sub> O, часто содержат Fe, реже Мg, Ca, K.   жирного, образуют натечные агрегаты.   жирного, образуют натечные агрегаты.   Калиевонатривани каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.   Тв. 6, стеклянный блеск, совершенная спайность в двух направлениях под углом 90°.   Угол между плоскостями спайности отличается от прямого на 3,5—4°.   Пегматитово е.   Петматитово е.   Пет		примерный состав: nAl <sub>2</sub> O <sub>3*</sub> SiO <sub>2*</sub>		блеск стеклянный до	1	способствуют их
Каркасные         Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.         Калиевонатизатизатизатизатизатизатизатизатизатиз		1 * *		жирного, образуют		оструктуриванию.
Каркасные Непрерывный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.  Такариванный каркас состоит из связанных между собой через кислороды всех вершин тетраэдров.  Такариване ипаты: Ортоклаз Такариване ипаты или Имкроклин Натриево-кальщевые полевые ипаты или Породообразующие минералы кислых и средних магматических пород. Содержатся в крупных фракциях почв. В тонкораздробленном виде могут служить источником калийного питания растений К2О 12,7–16,9%.  Пегматитово е.		1 * ' *			_	13 31
кислороды всех вершин тетраэдров.    Полевые шпаты: Ортоклаз   Тв. 6, стеклянный блеск, совершенная спайность в двух направлениях под углом 90°.	Каркасные	Непрерывный каркас состоит из	Калиево-	•		Породообразующие минералы
тетраэдров. $\frac{\text{шпаты:}}{\text{Ортоклаз}}$ $\frac{\text{Содержатся в крупных}}{\text{Тв. 6, стеклянный блеск, совершенная спайность в двух направлениях под углом 90^{\circ}. \frac{\text{Магматическ}}{\text{метафоричес кое.}} \frac{\text{Содержатся в крупных}}{\text{тонкораздробленном виде могут служить источником калийного питания растений К}_{2}\text{О 12,7-16,9}\%. \frac{\text{Натриево-кальциевые полевые шпаты или}}{\text{полевые шпаты или}}$		связанных между собой через	натриевые			кислых и средних
тетраэдров. $ \begin{array}{ l l l l l }\hline \text{ Тетраэдров.} & & & & & & & & & & & & & & & & & & &$		кислороды всех вершин	полевые			магматических пород.
Ортоклаз Тв. 6, стеклянный блеск, совершенная спайность в двух направлениях под углом $90^{\circ}$ .		тетраэдров.	шпаты:			_
Совершенная спайность в двух направлениях под углом $90^{0}$ .			Ортоклаз	Тв. 6, стеклянный блеск,	Магматическ	
Микроклин $\begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$				совершенная спайность в	oe,	тонкораздробленном виде
Микроклин $\begin{array}{cccccccccccccccccccccccccccccccccccc$				двух направлениях под	метафоричес	могут служить источником
Спайности отличается от прямого на 3,5–4°.  Натриево-кальциевые полевые шпаты или  Пегматитово е.				углом $90^{\circ}$ .	кое.	
Прямого на 3,5–4°.   е.			Микроклин	Угол между плоскостями		K <sub>2</sub> O 12,7–16,9%.
Натриево-         кальциевые         полевые         шпаты или			_	спайности отличается от	Пегматитово	
Натриево-         кальциевые         полевые         шпаты или				прямого на $3,5-4^{\circ}$ .	e.	
<u>кальциевые</u> <u>полевые</u> <u>шпаты или</u>			Натриево-	<u> </u>		
полевые шпаты или						
шпаты или						
IIJIAI MUKJIA3			плагиоклаз			
<u>PI:</u>						

		ı	<del></del>		продолжение гаолицы 3
1	2	3	4	5	6
		Альбит	Белый, тв. 6–6.5,	Магматическ	Породообразующий минерал
			спайность совершенная в	oe,	кислых магматических и
			двух направлениях.	пегматитовое	метаморфических пород.
			Содержит 1–105		
			анортита.		
		Олигоклаз	Содержит 10–30%		Породообразующий минерал
			анортита		кислых магматических и
			who p m m		метаморфических пород.
		Андезин	Содержит 31–50%		Породообразующие минералы
		индезин	анортита		средних магматических пород.
		Лабрадор	Содержит 51–70%	Магматическ	ередних магматических пород.
		Лаорадор	анортита. Темно-серый,	oe	
			зеленовато-серый с		
			синим отливом по		
			плоскостям спайности.		
		Битовнит			Породообразующие минералы
		ритовнит	' ' I		основных магматических
			анортита		
		AHODEHE	Кальциевый плагиоклаз.		пород.
		Анортит			
			Грязно-белый,		
		Φ	красноватый, тв.б.		
		<u>Фельдшпат</u>			
		<u>иды:</u>	210	M	П
		Нефелин	Желтоватый, красновато-	Магматическ	Породообразующий минерал
			бурый, серый, жирный	oe.	щелочных магматических
			блеск, царапает стекло,		пород, калийная агроруда.
	<b>T</b> C	**	спайность отсутствует.		
Водные	Кристаллическая решетка имеет	Цеолиты	Обладают способностью	Гидротермал	Используют для улучшения
каркасные	большие полости, молекулы		к обратимому	ьное,	качества воды.
алюмосилика	воды с ней связаны слабо.		катионному обмену без	метаморфиче	
ТЫ			разпушения	ское,	
			кр лической	экзогенное.	

	решетки.	

Минералы, входящие в состав почв и почвообразующих пород, делят на первичные и вторичные.

Первичные минералы переходят в мелкозем из разрушенных плотных магматических, метаморфических или осадочных пород в процессе выветривания почти целиком. Они сосредоточены во фракциях крупнее 0.001мм, не обладают поглотительной способностью, но составляют основу для вторичного минералообразования. По степени возрастания устойчивости к выветриванию первичные минералы можно поставить в ряд:

- 1. Карбонаты кальцит, доломит
- 2. Оливин
- 3. Пироксены (авгит)
- 4. Амфиболы (роговая обманка, актинолит)
- 5. Биотит, хлорит, эпидот
- 6. Плагиоклазы средние и основные (анортит, лабрадор, битовнит)
- 7. Плагиоклазы кислые (альбит, олигоклаз)
- 8. Калиево-натриевые полевые шпаты (ортоклаз, микроклин)
- 9. Апатит
- 10.Кварц

Вторичные минералы представляют собой трансформации продукт новообразованными первичных минералов или являются процессе почвообразования и выветривания. Они сосредоточены в тонкодисперсных фракциях почв и почвообразующих пород, представлены, главным образом, глинистыми минералами, минералами оксидов Fe и Al, аллофанами, минераламисолями. К вторичным глинистым минералам относятся минералы группы каолинита, монтмориллонита, хлорита (последние могут быть первичными и вторичными), гидрослюды. Минералы класса оксидов-гидроксидов - гематит, гетит, гиббсит - встречаются в иллювиальных горизонтах подзолистых почв, желтоземах и красноземах. Аллофаны образуются в почвах при взаимодействии кремнекислоты с гидроксидами алюминия, высвобождающимися при разрушении первичных и вторичных минералов. Минералы-соли, наиболее распространенные в почвах, - кальцит, доломит, сода, гипс, ангидрит, галит, а в переувлажненных почвах - сульфиды Fe, вивианит, сидерит.

#### Минералогический состав почв

Минералогический состав почвообразующих пород и почв существенно меняется по фракциям гранулометрического состава. Основными почвенными минералами крупных фракций являются кварц, полевые шпаты, слюды (табл. 4). В частности, гравий (3-1мм) состоит из обломков пород и, в меньшей степени, зерен первичных минералов. Песчаная фракция (1-0,05мм) состоит из обломков первичных минералов, преимущественно кварца и полевых шпатов (ортоклаза), а также роговой обманки, плагиоклазов. В гранулометрической фракции размером более 0,25мм - максимальное содержание кварца. Крупнопылеватая фракция (0,05-0,01мм) по минералогическому составу сходна с песчаной. Легкая фракция (с плотностью <2,5 г/см<sup>3</sup>) частиц размером 0,25-0,01мм представлена кварцем, полевыми шпатами, карбонатами, слюдами, хлоритами, плагиоклазами. При выветривании полевых шпатов, слюд высвобождается один из главных элементов питания растений – калий. Тяжелыми минералами (с плотностью более 2,5 г/см<sup>3</sup>) крупных фракций являются биотит, роговые обманки, эпидот, авгит, ильменит, циркон, рутил, гематит, гетит, оливин. По содержанию тяжелых минералов (в % от массы почвы) судят о богатстве почв. Многие первичные минералы тяжелой фракции являются источниками микроэлементов – меди, кобальта, цинка, молибдена, железа, а также магния и кальция.

Во фракции средней пыли (0,01-0,005мм) повышенное содержание слюд, придающих ей повышенную пластичность, связность. Во фракции тонкой пыли (0,005-0,001мм) сосредоточены как первичные, так и вторичные минералы. Последние придают ей способность к коагуляции, структурообразованию,

поглощению, а также неблагоприятные свойства — низкую водо- и воздухопроницаемость, высокую набухаемость, липкость, плотное сложение.

Илистая фракция (размер частиц менее 0,001мм) состоит из минералов группы каолинита, гидрослюд, монтмориллонита, хлорита, почвенного хлорита, смешаннослойных минералов. Помимо перечисленных глинистых минералов в составе ила встречаются тонкодисперсный кварц, ортоклаз, мусковит, аллофаны, минералы класса оксидов и гидроксидов железа и алюминия, карбонаты. Благодаря огромной площади поверхности и наличию заряда на сколах кристаллов, в межпакетных пространствах и на поверхностях глинистых минералов, эта фракция отличается высокой поглотительной способностью, входящим в нее коллоидам (размер частиц 10<sup>-5</sup>-10<sup>-7</sup>м) принадлежит особая роль в оструктуривании почв.

Таблица 4 Минералогический состав гранулометрических фракций почв

Фр	акции	Размер частиц,	Минералогический
			состав
Скелет почвы	Камни	Более 3	Обломки пород, кварц,
	Гравий	3-1	полевые шпаты
Физический	Песок крупный	1-0,5	Кварц, К-Nа-полевые
песок	Песок средний	0,5-0,25	шпаты, плагиоклазы,
	Песок мелкий	0,25-0,05	роговая обманка,
	Пыль крупная	0,05-0,01	пироксены, слюды,
			хлорит, карбонаты,
			оливин и др.
Физическая	Пыль средняя	0,01-0,005	_ Слюды, хлорит,
глина	Пыль мелкая	0,005-0,001	гидрослюды,
	Ил	Менее 0,001	монтмориллонит,
			бейделлит, вермикулит,
			каолинит, гетит,
			лепидокрокит,
			тонкодисперсные: кварц,
			полевые шпаты,
			карбонаты, аллофаны и
			др.

## Литература

- 1.Борголов И.Б. Сельскохозяйственная геология.- Иркутск: Изд-во Иркут. ун-та, 2000-320с.
  - 2.Орлов Д.С. Химия почв.- М.: Изд. МГУ, 1992.- 400с.
- 3.Павлинов В.Н., Кизевальтер Д.С., Лин Н.Г. Основы геологии: Учеб. для вузов.- М.: Недра, 1991.-270с.
- 4.Соколова Т.А., Дронова Т.Я., Толпешта И.И. Глинистые минералы в почвах: Учебное пособие.- Тула: Гриф и К, 2005.-336с.
- 5. Толстой М.П. Геология с основами минералогии.- М.: Агропромиздат, 1991.-398c.

<b>T</b> 7	
Учебное	излание

### Елена Валентиновна Дабах

# Понятие о минералах. Классификация минералов. Минералогический состав почв

Методические указания к лабораторно-практическим занятиям

Редактор Окишева И.В.

Заказ №\_\_\_\_\_. Подписано к печати\_\_\_\_\_ Тираж 200 экз. Формат 60х84 1/16

Бумага	Усл.п.л	Цена договорная

ФГОУ ВПО «Вятская государственная сельскохозяйственная академия» 610017, г.Киров, Октябрьский пр-т, 133 Отпечатано в типографии Вятской ГСХА