Раздел 2. Основы литологии

Основные вопросы:

- 1. Образование обломочных пород-коллекторов:
- Схема образования
- Существующие классификации
- Свойства обломочных пород
- Основные параметры, определяющие качество обломочных пород-коллекторов
- 2. Образование карбонатных пород-коллекторов:
- Факторы карбонатонакопления
- Существующие классификации
- Основные параметры, определяющие качество карбонатных пород-коллекторов
- 3. Общие сведения о глинистых породах-флюидоупорах

Базовая терминология

- *Коллекторы нефти и газа* это такие породы, которые способны вмещать нефть и газ и отдавать их при разработке
- Порода-коллектор горная порода, обладающая способностью вмещать жидкости и газы и пропускать их через себя при наличии перепада давления
 - **Поры** пустоты, заключенные в промежутках между частицами, слагающими породу
- Проницаемость породы способность породы пропускать через себя жидкости и газы (при наличии перепада давления)
- *Каротаж* геофизические исследования в скважине, позволяющие регистрировать в виде кривых функции глубины то или иное свойство горных пород с целью расчленения и корреляции геологических разрезов, выявления и изучения коллекторов, их нефтегазоводонасыщенности и др.
- *Каротажная кривая* график изменения каротажных значений по скважине

1. Как образуется осадочная порода?

Схема формирования осадочной породы





1 - образование исходного осадочного материала (1), перенос осадочного материала (2), накопление осадка (3).
2 - преобразование осадка в горную породу (уплотнение, обезвоживание, перекристаллизация и др.)

- 1 образование исходного осадочного материала происходит в результате физического (обломки) и химического (коллоиды и истинные растворы) выветривания; 2 перенос осадочного материала осуществляется при участии рек, ветра, ледников, гравитационных процессов; 3 накопление осадка происходит в конечных водоемах стока (озерах, морях, океанах) путем гравитационного осаждения твердых частиц, химической кристаллизации из истинных растворов и электрохимического отложения коллоидов. Эта стадия предопределяет геометрию и внутреннее строение осадочного тела.
- 2 преобразование осадка происходит в результате его захоронения и перекрытия вышележащими отложениями. В результате осадок уплотняется, обезвоживается, перекристаллизуется и цементируется, превращаясь в твердокаменную горную породу. Эта стадия видоизменяет внутреннее строение осадочного тела и преобразует пустотное пространство.

Образование осадочных пород

1. ВЫВЕТРИВАНИЕ

Разрушение коренных горных пород и создание исходного осадочного материала

2. ТРАНСПОРТИРОВКА

Перенос осадков водой, ветром, ледниками и частичное осаждение



Превращение сложной неуравновешенной многокомпонентной системы в осадочную горную породу

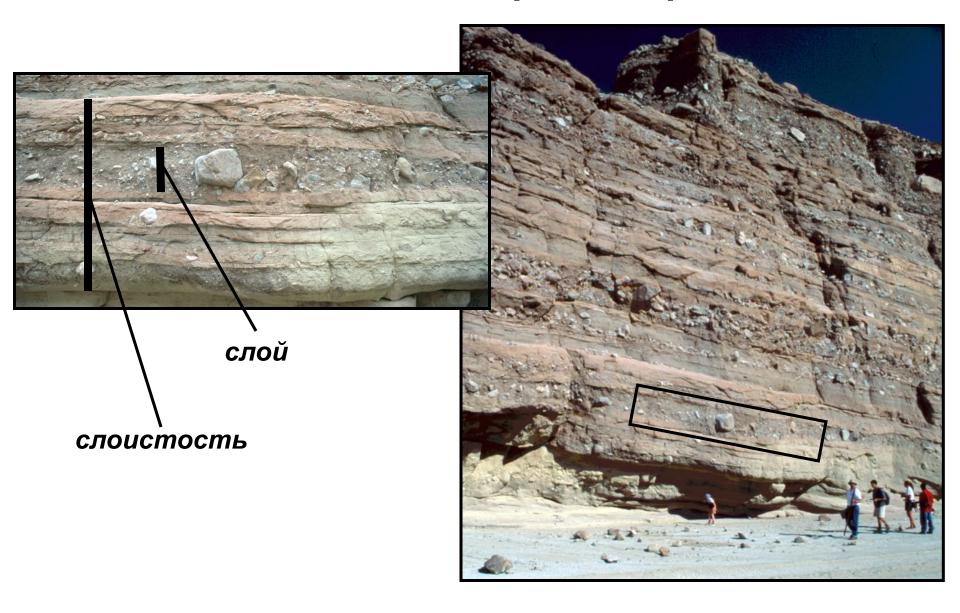


4. ПОРОДООБРАЗОВАНИЕ

Осаждение исходного осадочного вещества в водной среде и образование рыхлого пористого насыщенного водой осадка

3. АККУМУЛЯЦИЯ

В результате отложения образуются слои/пласты горных пород



Минерал — это природный неорганический элемент, имеющий упорядоченную внутеннюю структуру и характерный химический состав, определенную форму кристалла и физические свойства

Горные породы — это геологические тела, состоящие из миниральных зерен и их обломков: Го

- ✓ Мономинеральная порода
- ✓ Полиминеральная порода



Типы осадочных пород

- Типовыми осадочными породами нефтегазовых регионов являются:
- 1) обломочные породы (песчаники, алевролиты);
- 2) карбонатные породы (известняки и доломиты);
- 3) глинистые породы (глины, аргиллиты).
- Все они образуются за счет физического (обломочные) и химического (карбонатные и глинистые) выветривания других исходных пород: магматических, метаморфических и ранее отложенных осадочных пород

Типы осадочных пород Относительная распространенность



Осадочные горные породы

1. Терригенные (обломочные)

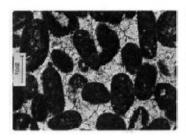








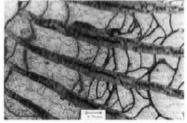
2. Органогенные









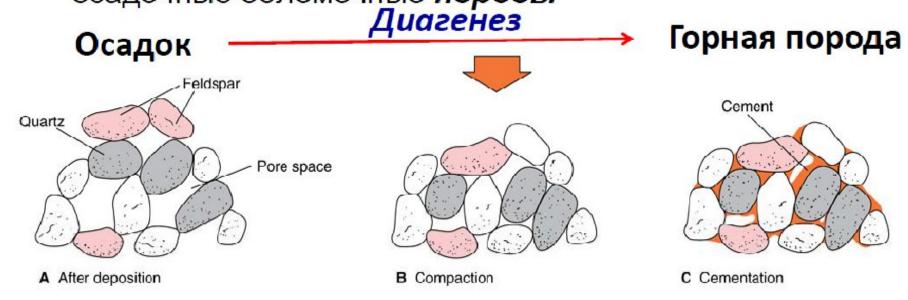


3. Хемогенные



1. Обломочные породы и механизм их образования

- Обломочные осадки образуются в процессе накопления продуктов разрушения и денудации исходных материнских пород и состоят большей частью из устойчивых к процессам выветривания (разрушения) минералов и горных пород
- При литификации обломочные осадки превращаются в осадочные обломочные породы



Как классифицируются обломочные породы?

Классификация обломочных пород

- В основе размер обломков и степень их окатанности;
- ➤ Обломки пород: различного генезиса (магматические, метаморфические, осадочные); различного минерального состава: мономиктовые (> 95 %), олигомиктовые (75 – 95 %), полимиктовые (< 75 %);</p>
- ▶ Форма обломков пород и минералов (изометричная, многоугольная, листоватая, плитчатая, уплощенная, игольчатая и т.п.);

Обломочные породы классифицируются по: 1) размеру обломков; 2) минеральному составу; 3) форме обломков и их окатанности; 4) физическому состоянию (рыхлые и сцементированные)

Размер зерна и Гранулометрия

Главный описательный компонент всех осадочных пород.

Осадки, накапливаемые естественным путем показывают нормальное логарифмическое распределение размера зерна, поэтому размер зерна подразделяется в логарифмическом масштабе. Размер зерен измеряется в phi единицах phi = -log2(d) где d = размер зерна в мм Обычно размер зерна оценивается визуально. Однако, если требуются точные размеры зерен, они могут быть получены:

Из ситового анализа осадка
Из анализа шлифов
Путем отмучивания осадка в воде

Классификация по размеру обломков Аддена-Вентворта

Размер обломка может быть выражен в мм или 'phi' единицей.



Сравнение зарубежной и российской классификаций

	Кла	ассификация Аддена-Уэнтуорта	размер зерен,	Российская классификация зерен (и обломочных пород)			
7				окатанные		неокатанные	
8	валуны (boulders)		-256 200	валуны (валунный конгломерат)		глыбы (глыбовая брекчия)	
,		крупная галька (cobbles)	200- 100- 64 50- 10- 4 5-	галька (конгломерат)	крупная	щебень (брекчия)	крупный
3					средняя		средний
5		галька (pebbles)			мелкая		мелкий
1				гравий гравелит)	крупный	дресвяник)	крупная
+		гравий (granules)			мелкий		мелкая
	necok (sand)	очень крупный (very coarse)	0,5- 0,25- 0,125 0,05- 0,031 0,016 0,016 0,001- 0,008	песок (песчаник)	грубозернистый		
1		крупный (coarse)			крупнозернистый		
1		средний (medium)			среднезернистый		
]		тонкий (fine)			мелкозернистый		
		очень тонкий (very fine)			тонкозернистый		
	aneepwr (silt)	крупный (coarse)		алеврит алевропит)	крупнозернистый		
		средний (medium)					
		тонкий (fine) очень тонкий (very fine)			мелкозернистый		
	глина (clay)		0,001-	глина (аргиллит)			

Группы обломочных	Размеры обломков,	Рыхлые	породы	Сцементированные породы		
пород	мм	Окатанные обломки	Угловатые обломки	Окатанные обломки	Угловатые обломки	
	>1000	<mark>Глыбы</mark>	Глыбы		Брекчии	
Грубообломоч	1000-100	Валунник	Валунник	Конгломераты		
ные	100-10	Галечник	Щебень			
	10 – 2	Гравий	Дресва	Гравелит	Дресвяник	
Песчаные	2 – 0,05	Пески		Песчаники		
Алевритовые	0,05 - 0,01	Алевриты		Алевролиты		
Пелитовые	< 0,01	Гли	ІНЫ	Аргиллиты		

Грубообломочные







Конгломераты



Брекчии 23

Классификация обломочных пород-коллекторов

- Песчаные: 0,05 2 мм (грубозернистые 1-2 мм; крупнозернистые 0,5-1 мм; среднезернистые 0,25-0,5 мм; мелкозернистые 0,1-0,25 мм); тонкозернистые 0,1-0,05 мм. Породы-коллекторы: 1) песчаник крупнозернистый; 2) песчаник среднезернистый; 3) песчаник мелкозернистый...
- Алевритовые: 0,05-0,001 мм (крупнозернистые: 0,05-0,01 мм; среднезернистые: 0,025-0,05 мм; мелкозернистые: 0,001-0,025 мм). Породы-коллекторы: 1) алевролит крупнозернистый; 2) алевролит среднезернистый; 3) алевролит мелкозернистый

Разнозернистые песчаники



Мелкозернистый

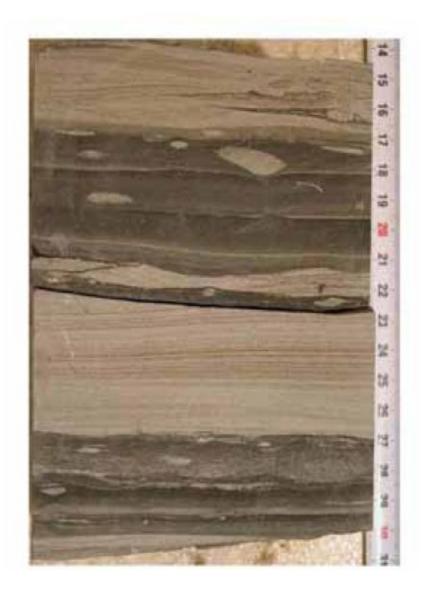




Крупнозернистый

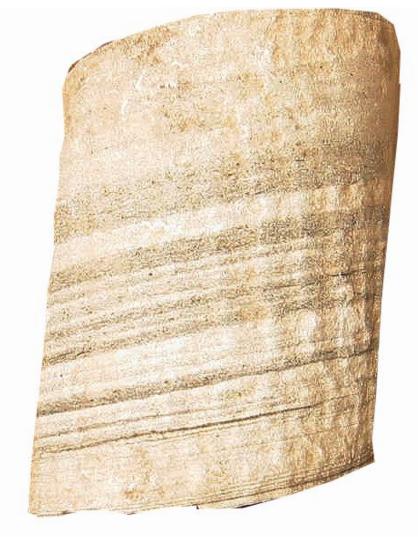
Пример переслаивания песчаного, алевритового и глинистого материала в керне





Песчаник с косой слоистостью в керне

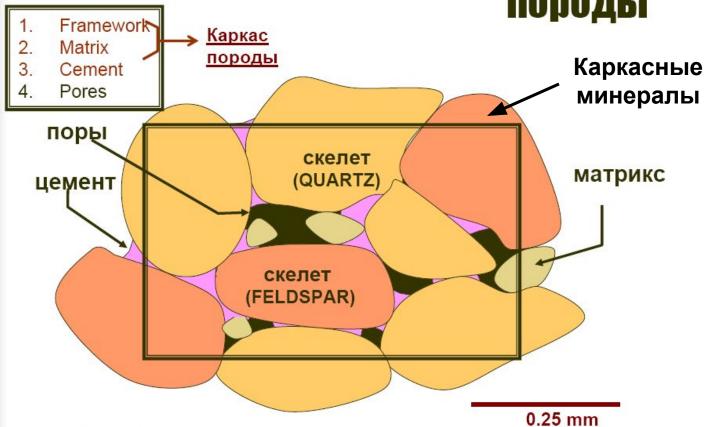




Разрез песчаного коллектора в керне



Строение терригенной осадочной породы



Структура – общий термин, используемый при описании размера, формы и расположения зерна, матрицы и цемента в осадочной породе.

Четыре основных компонента песчаника

- Каркас обломочные зерна песчаного (алевритового) размера (кварц, полевой шпат)
- Матрикс (заполнитель)обломочный материал глинистого размера
- Цемент

Образовался после осаждения обломков в период захоронения осадка. Цемент заполняет поры и замещает зерна каркаса.

Поры

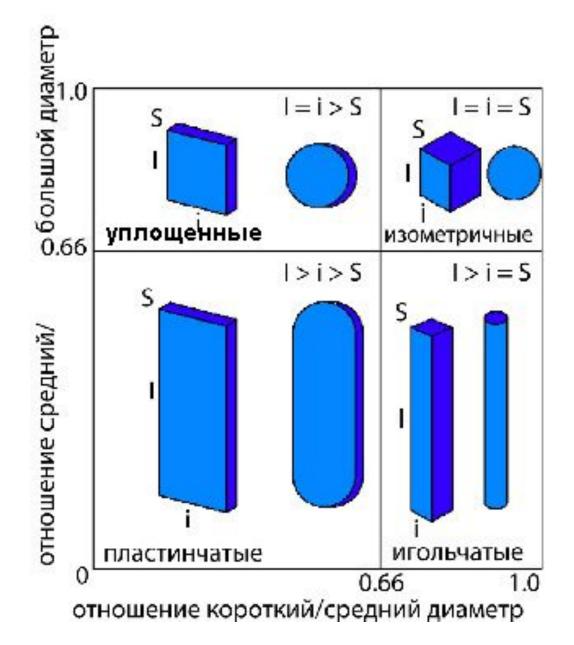
в промежутках между вышеуказанными компонентами



Дополнительные структурные свойства обломочных пород:

- 1. Форма зерен
- 2. Окатанность и сферичность
- 3. Отсортированность

1. Форма зерен



Первичная форма минералов может влиять на форму обломочных зерен

Изометричные (округлые, сферические)

Уплощенноцилиндрические

(дисковидные)

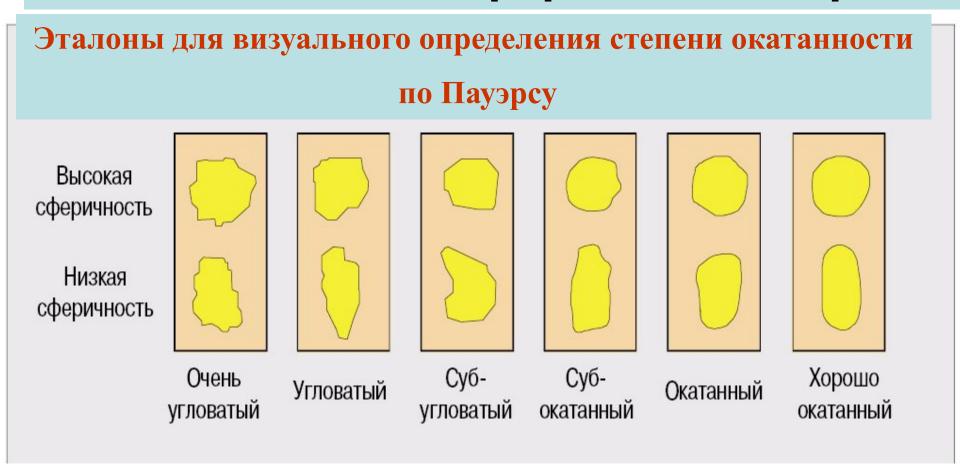
Уплощенные

(пластинчатые)

Цилиндрические

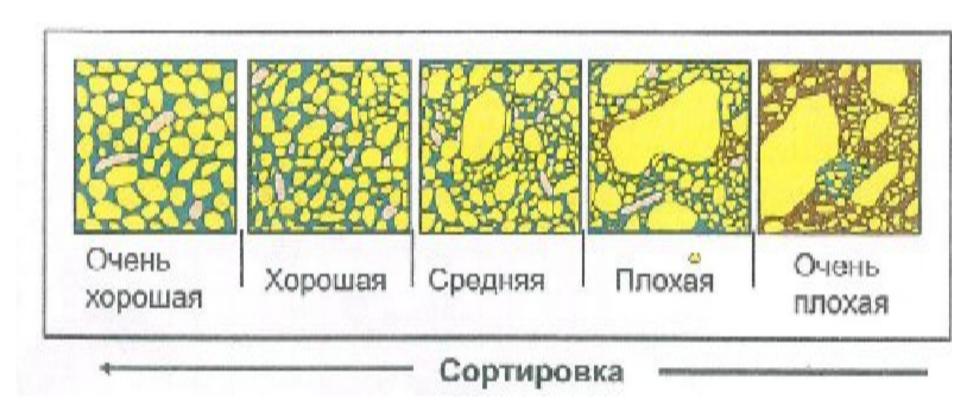
(игольчатые)

2. Окатанность и сферичность зерен



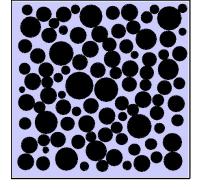
Обратите внимание, что **окатанность** (степень, с которой углы зерен были сглажены) независима от сферичности.

3. Отсортированность зерен

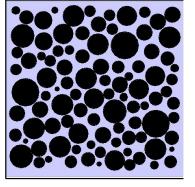


В плохо отсортированных осадках мелкие зерна могут располагаться между крупными зернами.

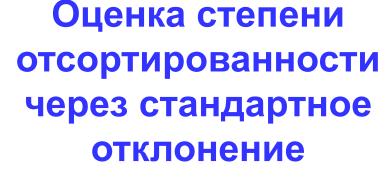
So=Q3/Q1; 1- идеально отсортированы, 1-2,5 – хорошо, 2,5-4,5 – средне, больше 4,5 – плохо отсортированы

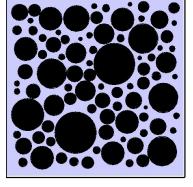


'Standard deviation' = 0.35

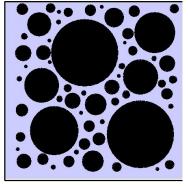


'Standard deviation' = 0.5





'Standard deviation' = 1.0



'Standard deviation' = 2.0

Характер сортировки

Very well sorted
Well sorted
Moderately well sorted
Moderately sorted
Poorly sorted
Very poorly sorted

Стандартное отклонение

< 0.35

=0.35-0.5

=0.5-0.71

=0.71-1.0

=1.0-2.0

>2.0

Какие параметры, определяют качество обломочных пород-коллекторов?

Параметры, определяющие качество обломочных пород-коллекторов

1. Размер обломочных зерен 2. Форма зерен и их окатанность параметры 3. Отсортированность зерен 4. Вторичные преобразования

Седиментационные параметры+вторичные преобразования=качество коллектора

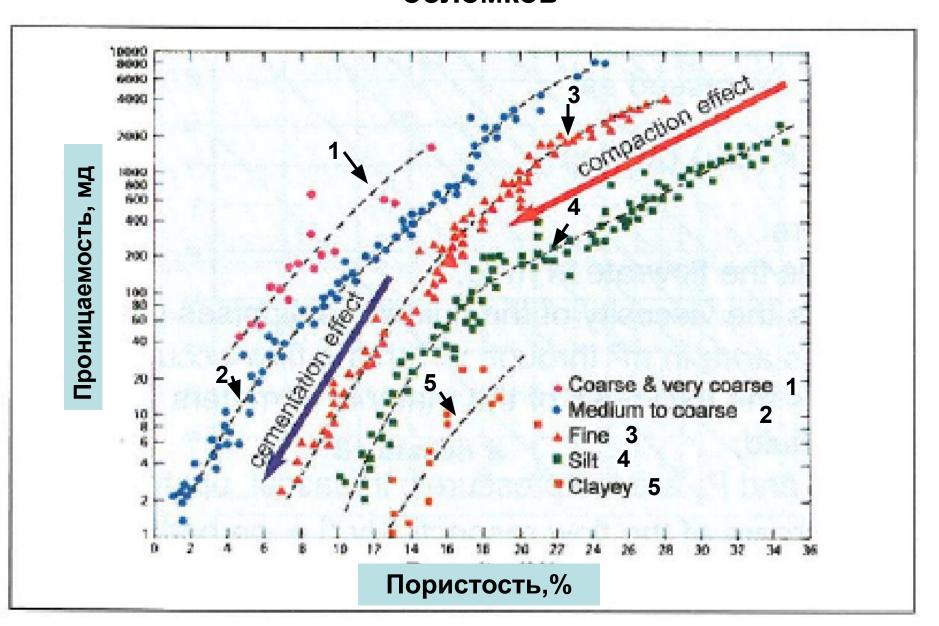
1. <u>Влияние размерности зерна на</u> <u>пористость</u>

- 1. Теоретически пористость не зависит от размера зерна (скопления зерен с одинаковой сортировкой и упаковкой будут иметь одинаковую пористость независимо от размера частиц) –идеальная ситуация!
- 2. В природе наблюдается обратная тенденция пористость увеличивается с уменьшением размера зерна (влияют форма и сортировка зерен), проницаемость возрастает с увеличением размера зерна (в большей степени зависит от упаковки зерен) Примеры:

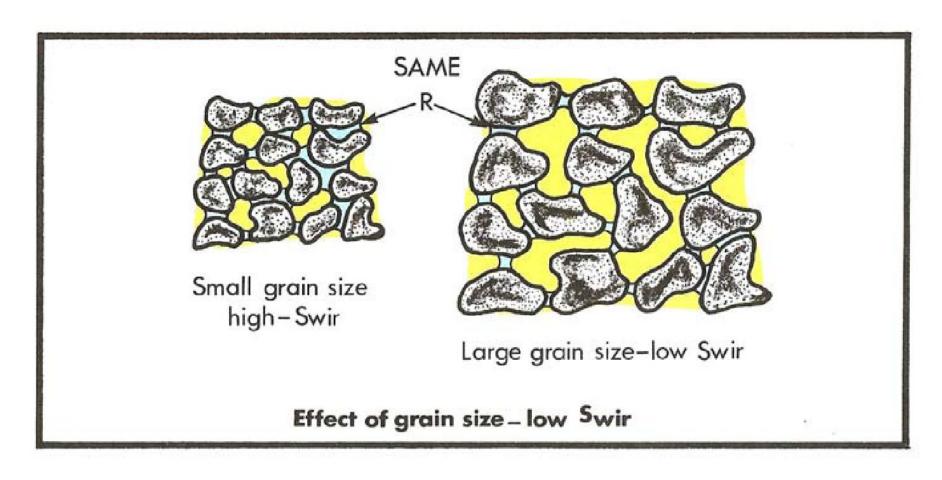
Глины могут иметь пористость 50-85 % Мелкозернистый песок может иметь пористость 48 %

Крупнозернистый песок редко более 40 %

Зависимость пористости/проницаемости от размеров обломков



Размеры зерен и количество остаточной воды



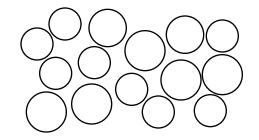
Чем мельче зерна, тем больше количество остаточной воды в терригенном коллекторе

2. Форма зерен и их окатанность

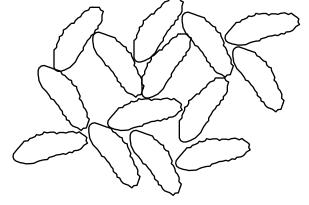
Влияние формы и округлости на пористость

Влияние почти не исследовано, но осадки, состоящие из изометричных зерен, обладают более низкой пористостью, чем осадки, состоящие из менее изометричных зерен – более изометричные зерна образуют более плотные упаковки.

• Чем меньше равномерность формы зерна, тем больше пористость

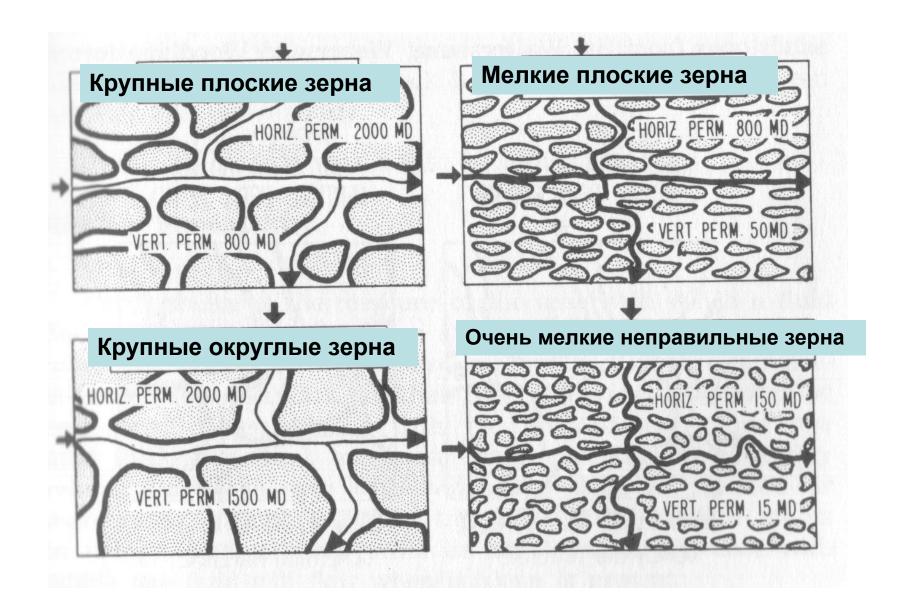


Минимальная пористость



Максимальная пористость

Пример зависимости проницаемости от размера и формы зерен



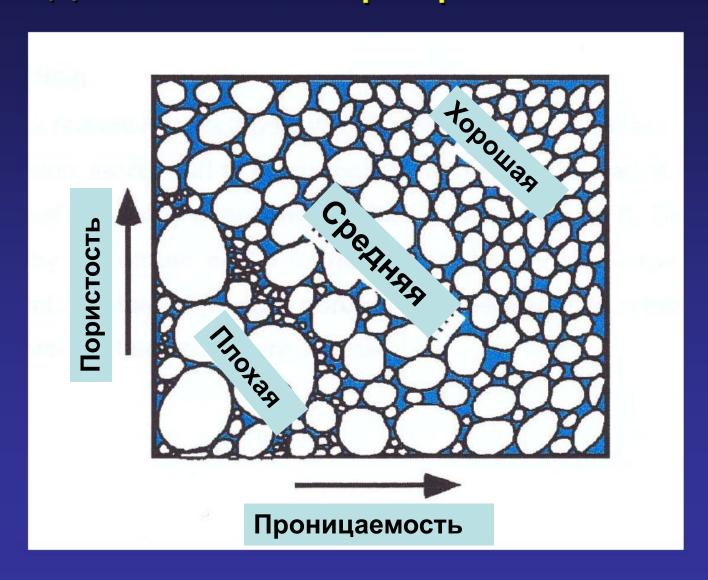
3. ВЛИЯНИЕ СОРТИРОВКИ НА ПОРИСТОСТЬ

Увеличение сортировки ведет к увеличению пористости и проницаемости

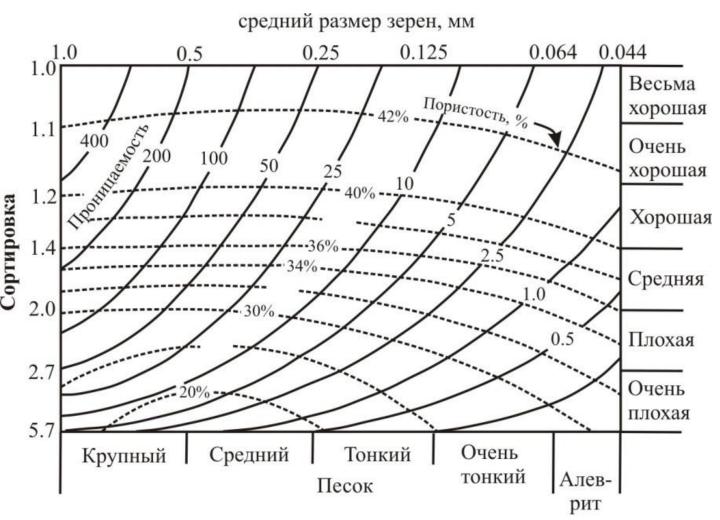
Хорошо отсортированные песчаники содержат
 большее количество обломочных зерен и мало цемента

В плохо отсортированных песчаниках мелкие зерна основной массы закупоривают поры и каналы между крупными зернами, что ведет к уменьшению пористости и проницаемости

Связь пористости и проницаемости осадка с его отсортированностью



Пористость и проницаемость как функция сортировки и размера зерен

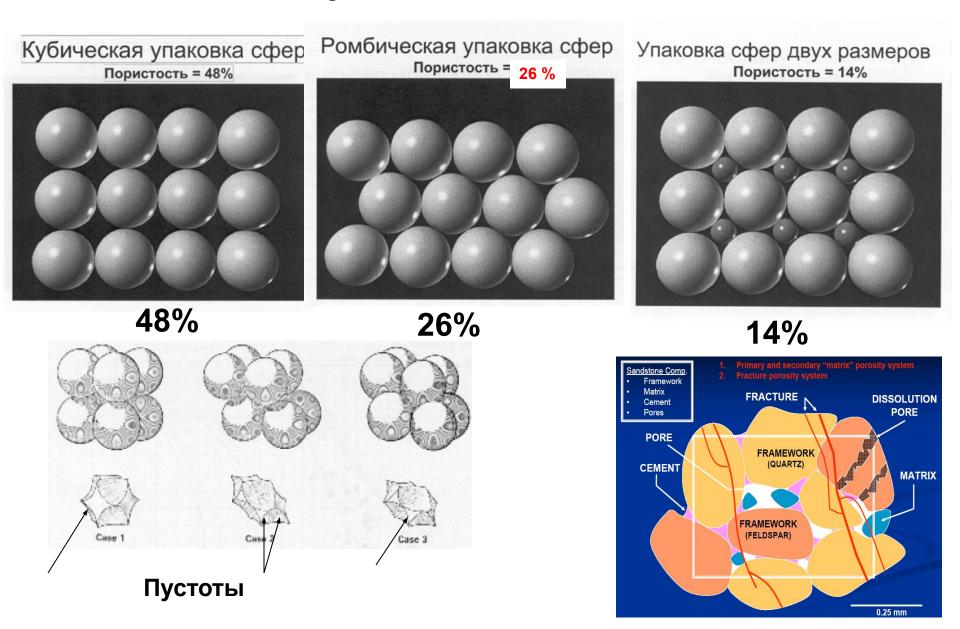


Проницаемость увеличивается с улучшением сортировки.

Обратите внимание, что наивысшие пористость и проницаемость, показанные на данной схеме будут значительно уменьшаться под действием диагенеза при захоронении осадка

Размер зерен

Геометрические модели пористости при разной упаковке частиц



Упаковка, ориентировка и контакты осадочных зерен

Формы контактов зерен:

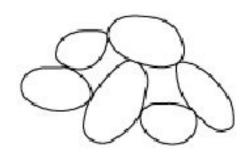
□Точечные контакты

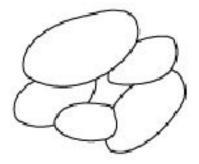
Прямолинейные контакты

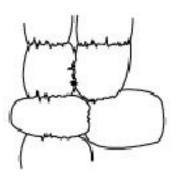
□Выпукло-вогнутые контакты

□Сутуровидные контакты

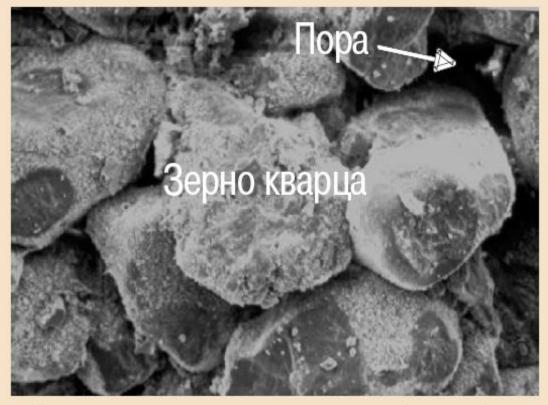
Увеличение глубины захоронения







Пористость в природном песчанике

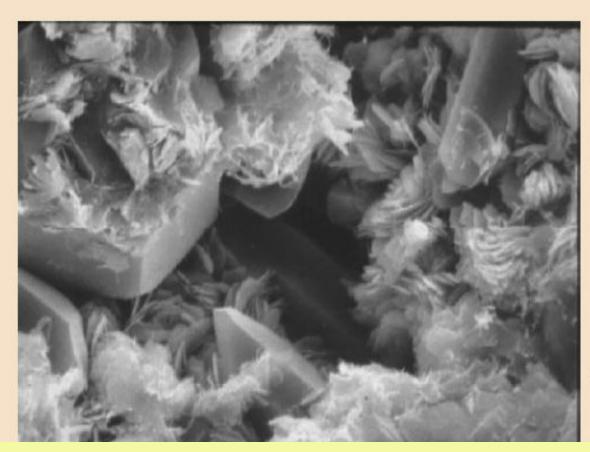


Сканирующая электронная микрофотография Песчаник Norphlet, побережье Алабамы, США

Пористость в песчанике обычно ниже, чем пористость идеально упакованных сфер, вследствие:

- Различного размера зерен
- Различной формы зерен
- Цементации
- Механического и химического уплотнения

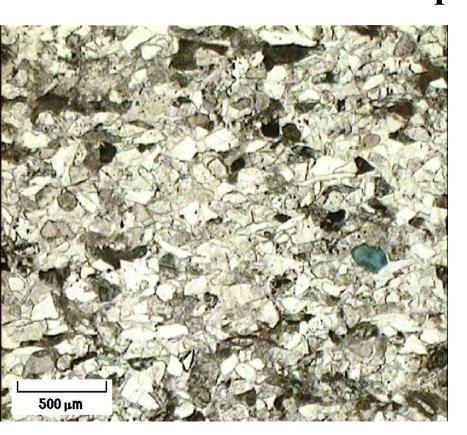
Пористость в песчанике

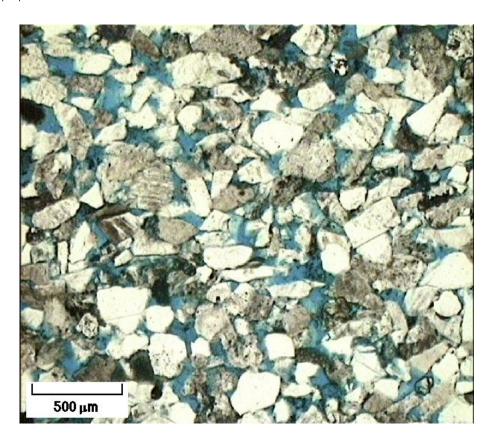


Устья пор в песчанике могут быть окружены различными минералами цемента, что влияет на петрофизические свойства

Чем больше цемента в породе, тем более извилисты поровые каналы и мельче поры, менее надежна связь между ними и ниже проницаемость.

Сцементированная и несцементированная порода





• Карбонатный цемент

- Пористость = 4.7%
- Проницаемость =0.05 мД

• Несцементированный

- Пористость = 19.6%
- Проницаемость = 62 мД

4. Вторичные преобразования

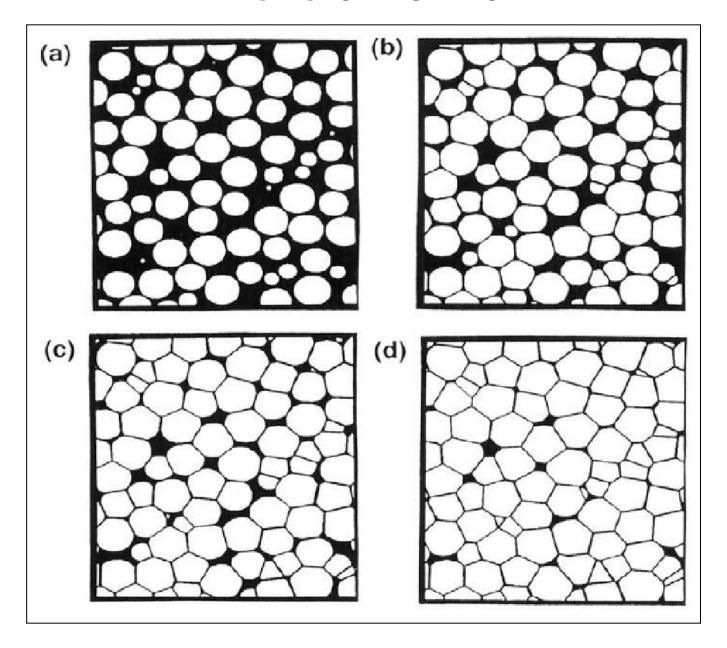
1) Механические процессы:

- уплотнение,
- пластические деформации,
- хрупкое разрушение,
- развитие трещин и пр.

2) Геохимические процессы:

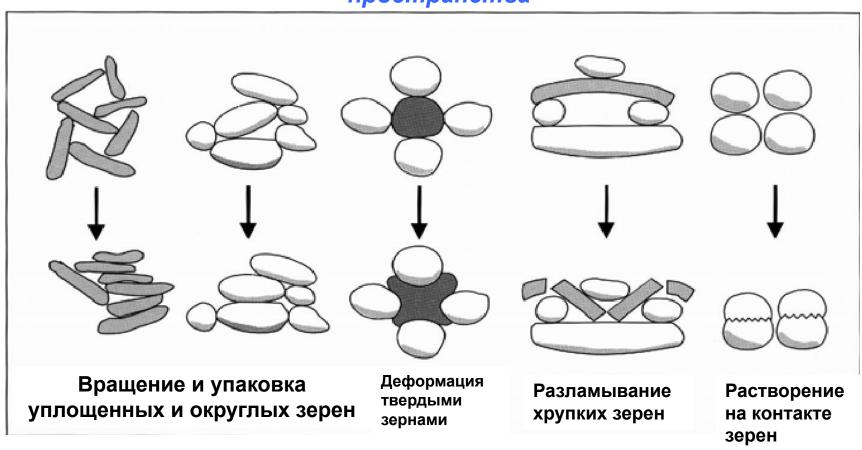
- растворение,
- осаждение вторичных минералов (в порах),
- изменение объёма, связанное с минералогическими преобразованиями

Уплотнение

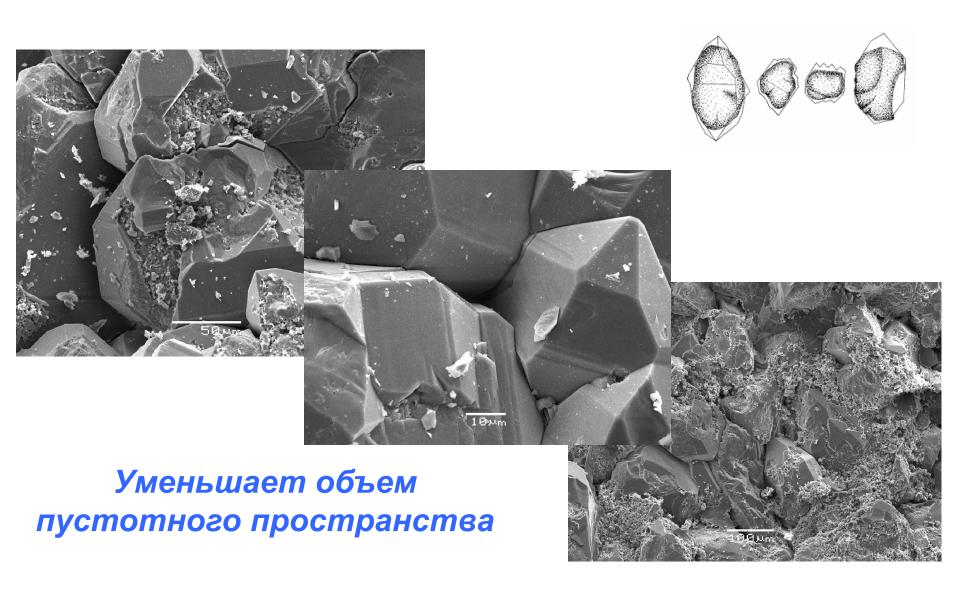


Изменение структуры в связи с различным механизмом уплотнения

Уменьшает объем пустотного пространства



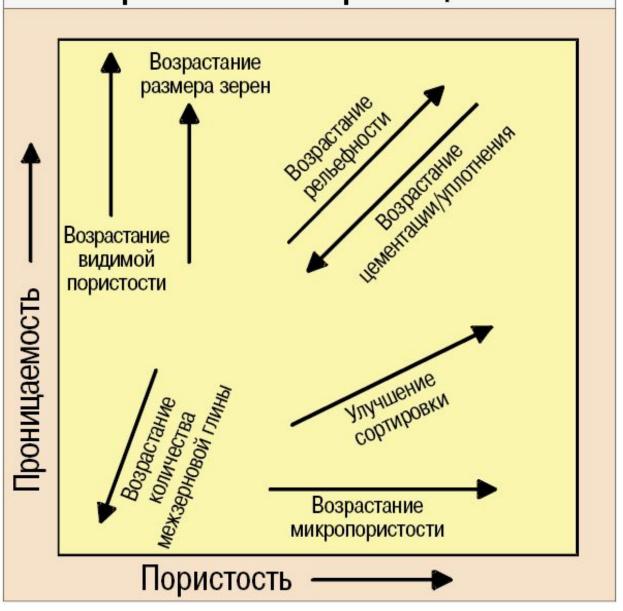
Регенерация кварцевых зерен



Измение пористости с глубиной Пористость, % Глубина, м y = -2588,2Ln(x) + 9659 $R^2 = 0.8791$

Песчаный коллектор с глубиной теряет промысловое значение за счет потери первичной пористости

Влияние различных факторов на пористость и проницаемость



Типы пористости — песчаник

Первичная межзерновая Интерстициальное свободное пространство между зернами

Пористость растворения или каверна Частичное или полное растворение зерен или цемента

Микропоры

Небольшие поры, в основном между обломочными или аутигенными зернами (может также присутствовать внутри зерен)

Трещины

Образование трещин в результате действия напряжений в земной коре

5. Образование карбонатных пород

Органогенные осадочные породы

Органогенные осадки и осадочные породы образуются в результате процессов, в которых принимали участие организмы, или они полностью сформировались за счёт организмов.

Подразделяются по химическому составу:

 Кремнистые (диатомиты, радиоляриты)

 Карбонатные (известняки ракушечники, мел)

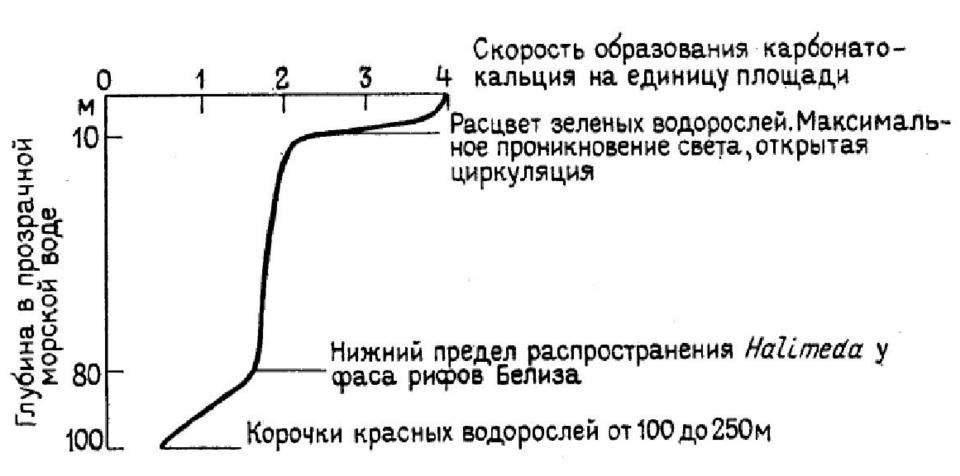
Каустобиолиты (горючи ископаемые)



Растворимость карбоната кальция

- $CaCO_3 + H2O + CO2 \longrightarrow Ca(HCO3)2$
- CaCO₃ меньше растворим в теплых водах, чем в холодных
- CaCO₃ осаждается в теплых мелких водах, но имеет повышенную растворимость на глубине в более холодных водах
- CO₂ в растворе буферирует концентрирование карбонат-иона (CO₃-2)
- CaCO₃ более растворим при более высоких давлениях и понижении температуры
- Благоприятна среда с рН = 8,4

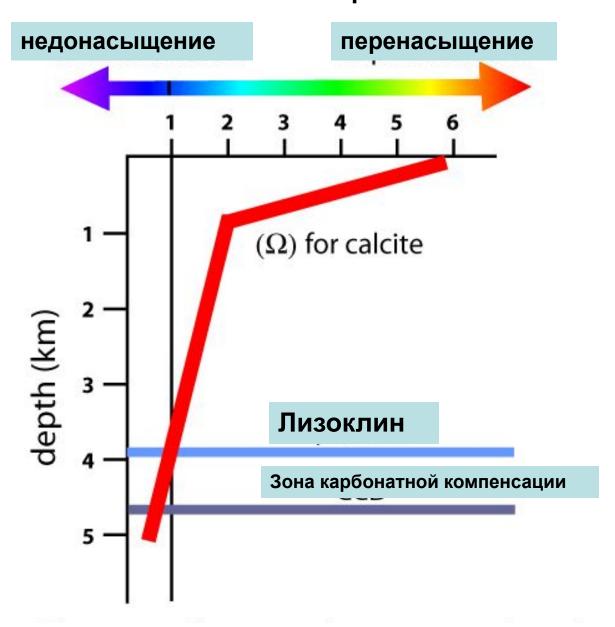
Скорости образования карбонатов в зависимости от глубины



Контроль карбонатной седиментации

- 1. Температура (климат) тропики и субтропические регионы благоприятствуют карбонатонакоплению
- **2. Освещенность** фотосинтез управляет производством карбонатов
- 3. Давление повышение давления с глубиной увеличивает растворимость карбонатов
- **4. Волновое перемешивание** источник кислорода и удаление углекислого газа
- 5. Деятельность организмов производство карбоната кальция за счет биогенной дифференциации

Диаграмма степень насыщения – глубина бассейна для кальцита



Минералогия карбонатов

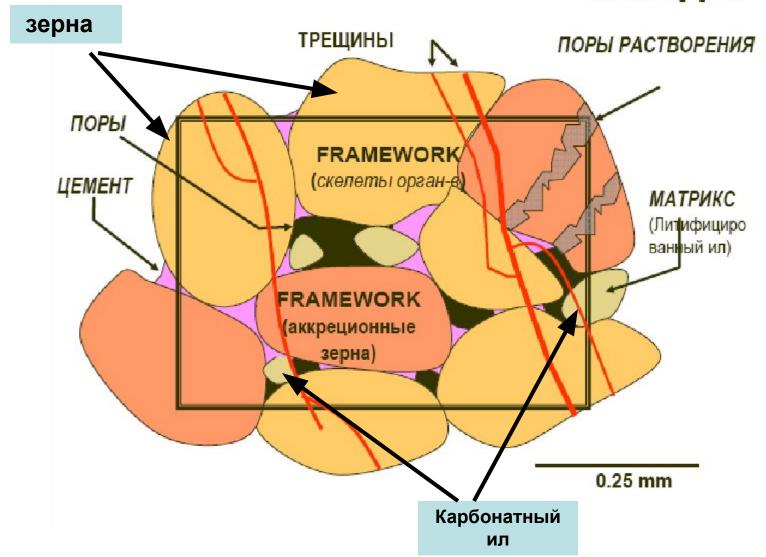
- *Кальцит* CaCO3
- Доломит (CaMgCO3)2

• Породы: 1) известняк (состоит из кальцита); 2) доломит (состоит из доломита)

Составные части карбонатных пород

- Представляют собой ассоциацию двух разнородных компонентов: 1) зерен и 2) связующей массы (карбонатного ила)
- Зерна делятся на две группы: скелетные и нескелетные (био-физико-химические зерна), которые подразделяются на основе формы и внутреннего строения

Строение карбонатной осадочной породы



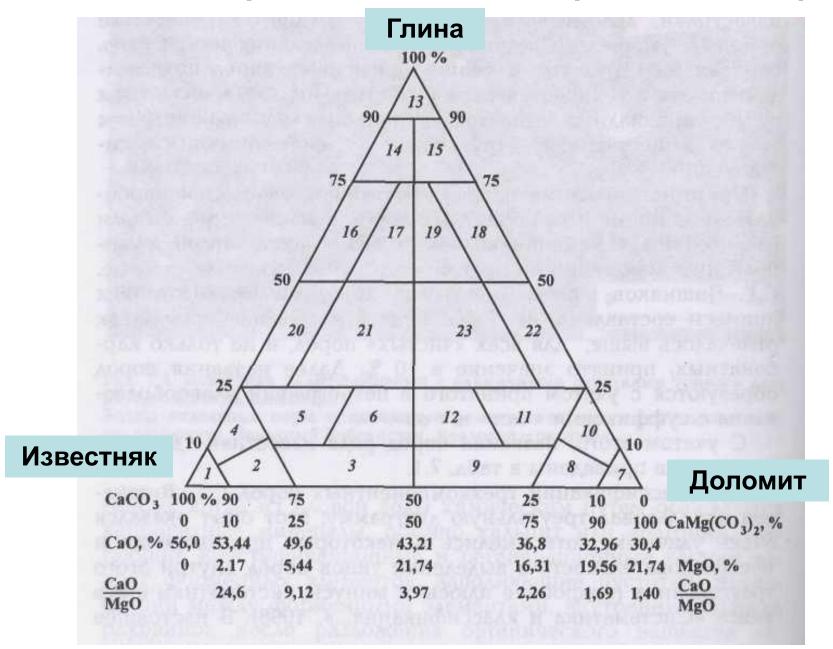
6. Существующие классификации

- 1. Вещественная (относительное содержание в породе кальцита, доломита и обломочной примеси). Классификация ряда известняк-доломит и известняк-доломит-глина (С.Г. Вишняков, Г.И.Теодорович)
- 2. *Генетическая* (органогенные, хемогенные, био-хемогенные, обломочные)
- 3. По структуре пустотного пространства (каверновые, каверно-поровые, поровые, трещиновато-каверновые, трещиновато-поровые, трещиноватые, трещиновато-каверно-поровые)
- 4. Структурно-генетическая (Данхэм, Лусиа)

Классификация известково-доломитовых пород по химико-минералогическому составу (по С.Г.Вишнякову)

Порода	Содержание, %		CaO/MgO
	CaCO ₃	CaMg(CO ₃) ₂	Cuo, Nigo
Известняк Известняк доломитистый Известняк доломитовый Доломит известковый Доломит известковистый Доломит	90-100 75-90 50-75 25-50 10-25 0-10	10-0 25-10 50-25 75-50 90-75 100-90	24,6 и более 9,1-24,6 4,0-9,1 2,3-4,0 1,7-2,3 1,4-1,7

Схема классификации глинисто-карбонатных пород

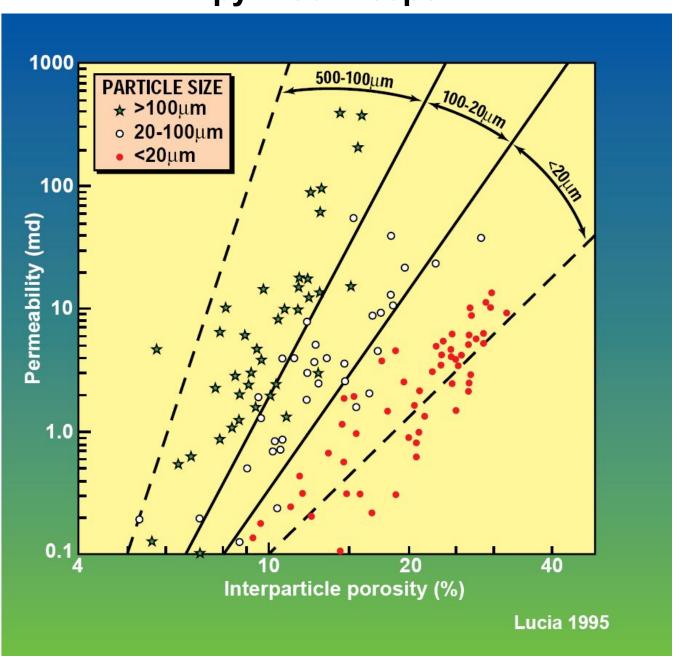


Типы пористости в карбонатах

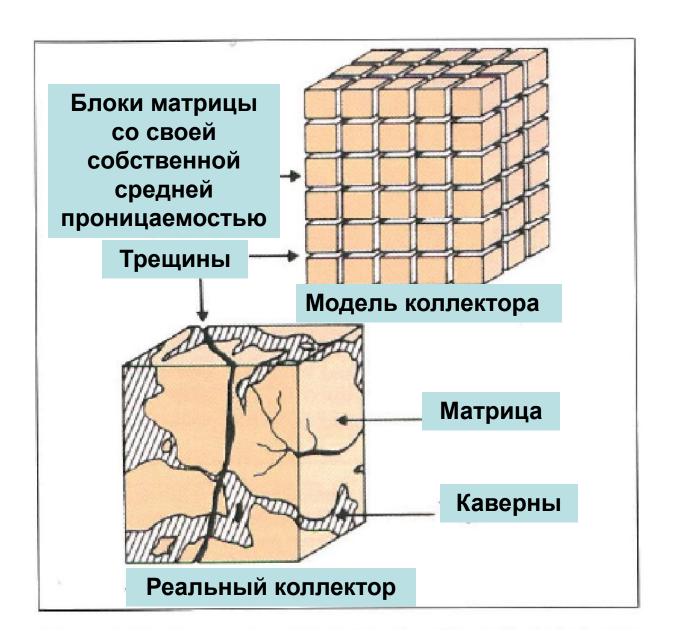
0

Межзерновая	Поры между частичками или зернами
Внутризерновая	Поры внутри отдельных частичек или зерен
Межкристаллическая	Поры между кристаллами
Молдическая	Поры, образованные путем растворения отдельных зерен или кристаллов в породе
Фенестральная	Первичные поры больше, чем образованные зернами пустоты
Трещиноватость	Формируется при плоскостном разрыве породы
Каверны	Большие поры, образованные путем смешанного растворения цемента и зерен

Пористость и проницаемость для различных классов крупности зерен



Теоретическая модель коллектора



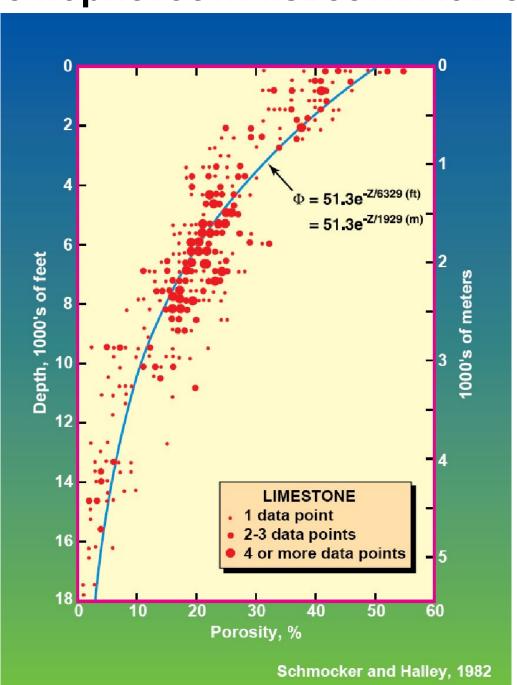
7. Какие параметры определяют качество карбонатных пород-коллекторов?

- 1. Уплотнение и цементация
- 2. Перекристаллизация
- 3. Доломитизация
- 4. Выщелачивание
- 5. Трещинообразование

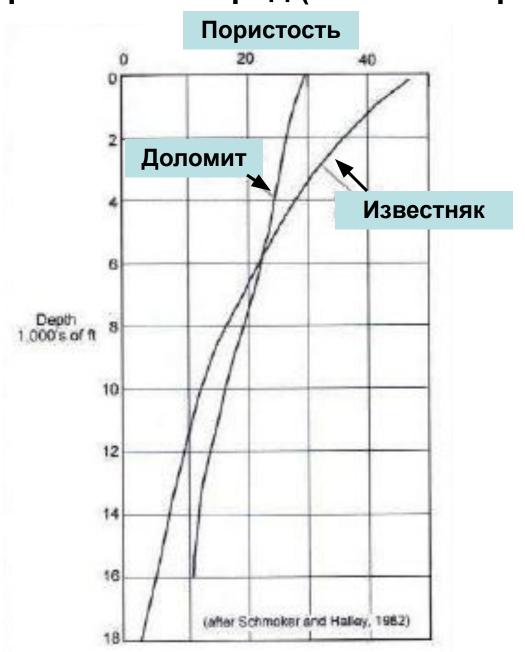
1. Уплотнение и цементация

- Уплотнение ведет к увеличению плотности и сокращению пустотного пространства
- Сокращение пористости карбонатных пород с глубиной происходит медленнее, чем обломочных. В месторождениях, лежащих на глубине более 4 км, в обломочных породах сосредоточено 18%, а в карбонатных 82% запасов УВ.
- Сравнительно слабая уплотненность карбонатных пород объясняется: 1) относительно быстрой литификацией за счет цементации (в связи с химической неустойчивостью); 2) органогенные образования изначально формируются как твердые породы.
- Цементация является важным фактором и приводит к литификации осадка. Это частично сокращает объем порового пространства, но препятствует уплотнению осадка и снижению пористости.

Изменение пористости известняков с глубиной



Изменение пористости с глубиной в различных литотипах карбонатных пород (Южная Флорида)



2. Перекристаллизация

- **Перекристаллизация** это процесс укрупнения размеров кристаллов без изменения их минерального состава. Она происходит путем растворения первичных зерен и образования новых, но уже более крупных.
- Перекристаллизация связана с наличием пластовых вод и наиболее развита в породах, имеющих первично высокую пористость и проницаемость.
- Результаты перекристаллизации по данным разных авторов различны: 1) перекристаллизация ведет к уменьшению пористости; 2) перекристаллизация ведет к увеличению пористости: микрозернистые известняки 4,6%, микротонкозернистые 7,1%, тонкозернистые – 9,4%.
- Причины увеличения открытой пористости: 1) не весь карбонатный материал, переходящий в раствор, затем вновь кристаллизуется; часть его выносится пластовыми водами, что ведет к общему увеличению пустотности; 2) при образовании более крупных кристаллов формируются более крупные межкристаллические поры и соответственно межпоровые каналы.

3. Доломитизация

• **Доломитизация** – процесс замещения кальцита доломитом:

2CaCO3 + MgSO4 = CaMg (CO3)2 + CaSO4 (реакция Гайдингера)

2CaCO3 + MgCl2 = CaMg (CO3)2 + CaCl2 (реакция Мариньяка)

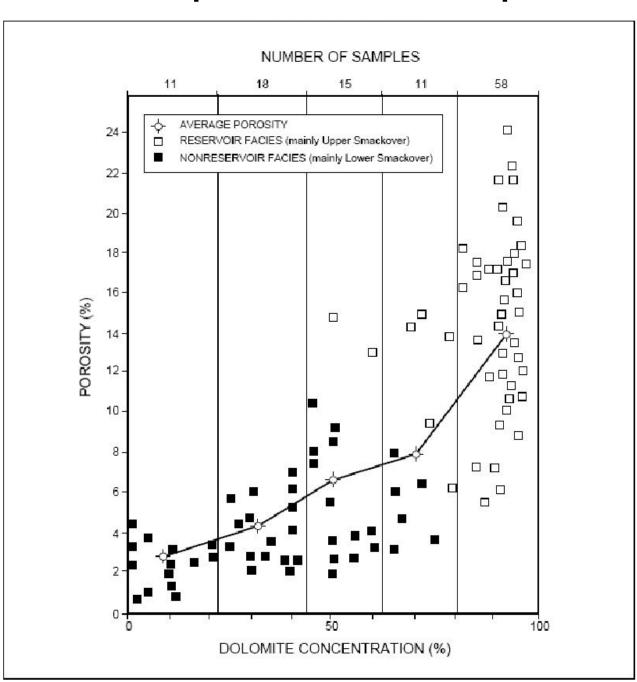
Два моля исходного кальцита с плотностью 2,71 г/см3 занимают объем 73,8 см3, а один моль образовавшегося доломита с плотностью 2,85 г/см3 занимает объем 64,8 см3. Сокращение объемов твердой фазы карбонатов составляет 12,2%; на эту величину и должен теоретически возрастать объем пустотного пространства.

3. Доломитизация

- Если доломитизация идет по реакции *Мариньяка*, то хлорид кальция из-за своей высокой растворимости находится в растворе; если же по схеме *Гайдингера* образующиеся сульфаты кальция могут выпадать в виде *ангидрита*, заполняя часть пустотного пространства.
- Доломитизация может увеличить пористость на величину 10-13% абс. Эффект зависит от пористости известняка до этапа доломитизации. Известняк с пористостью 30% при полной доломитизации увеличивает пористость на 9%. Если пористость известняка составляет 5%, то при доломитизации она может увеличиться до 11,7%.

Ощутимый эффект достигается при **70**% доломитизации известняка

Соотношение пористости и концентрации доломита

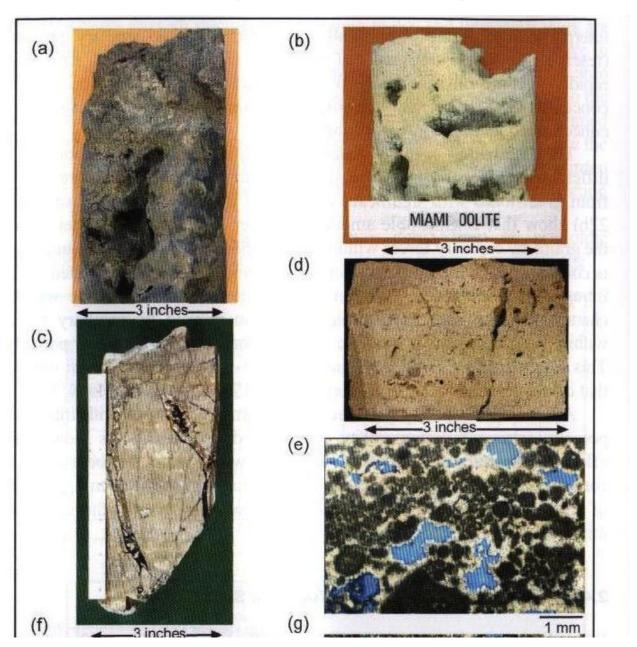


4. Выщелачивание

 Карбонатные минералы легко растворяются в присутствии углекислоты:

Растворение сопровождается выносом вещества, т.е. выщелачиванием. Для этого необходимо: наличие проницаемых пород и фильтрация по ним, что обеспечивает приток новых порций воды и вынос образовавшихся растворов. Благоприятны первично пористые и трещиноватые породы.

Пустоты выщелачивания в различных литотипах карбонатных пород



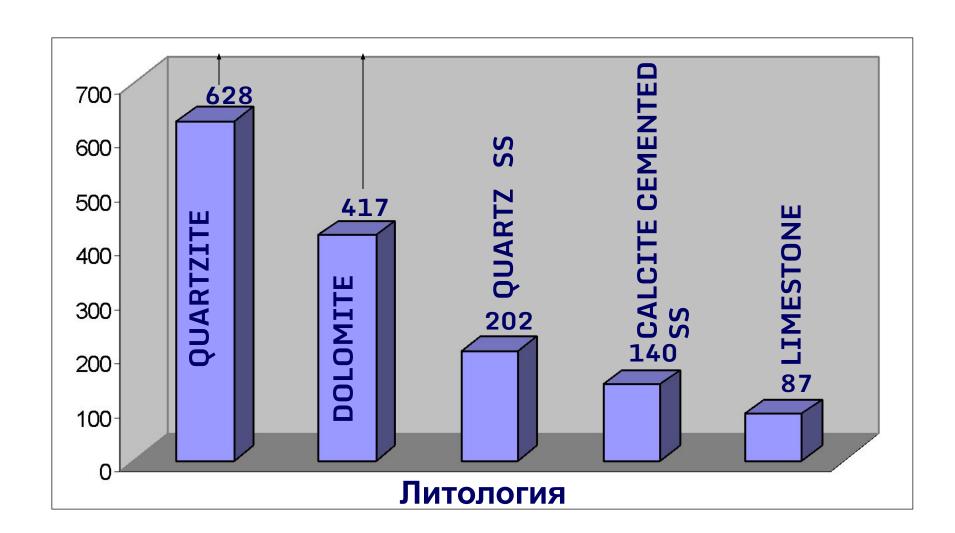
5. Трещинообразование

Трещины динамических нагрузок -

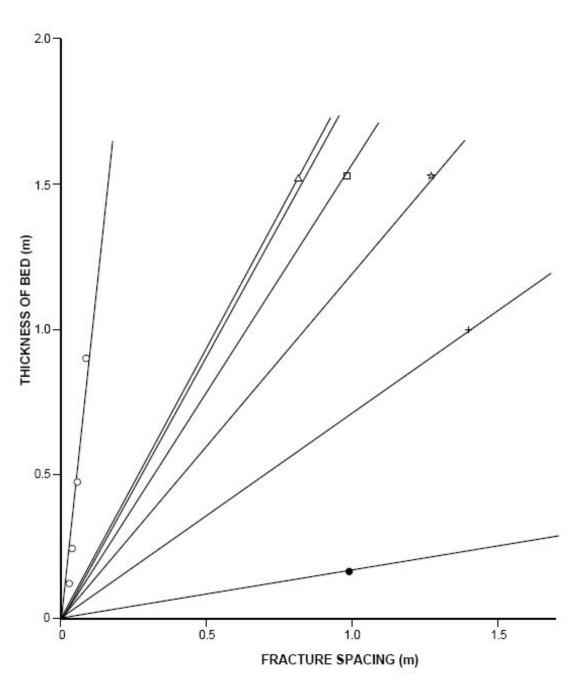
прямолинейные, стенки ровные или шероховатые, пересекают или огибают зерна. Могут быть открытые со следами желтого битума или целиком минерализованы. Открытые трещины чаще всего являются эффективными и принимают участи в фильтрации флюидов. На малых глубинах (до 1 км) открытые трещины имеют наибольшую ширину (до 50 мкм), на средних (3-4 км) – 20-25 мкм, на глубинах больше 4 км — 10-15 мкм.

Влияние литологии

Интенсивность трещиноватости является функцией литологии

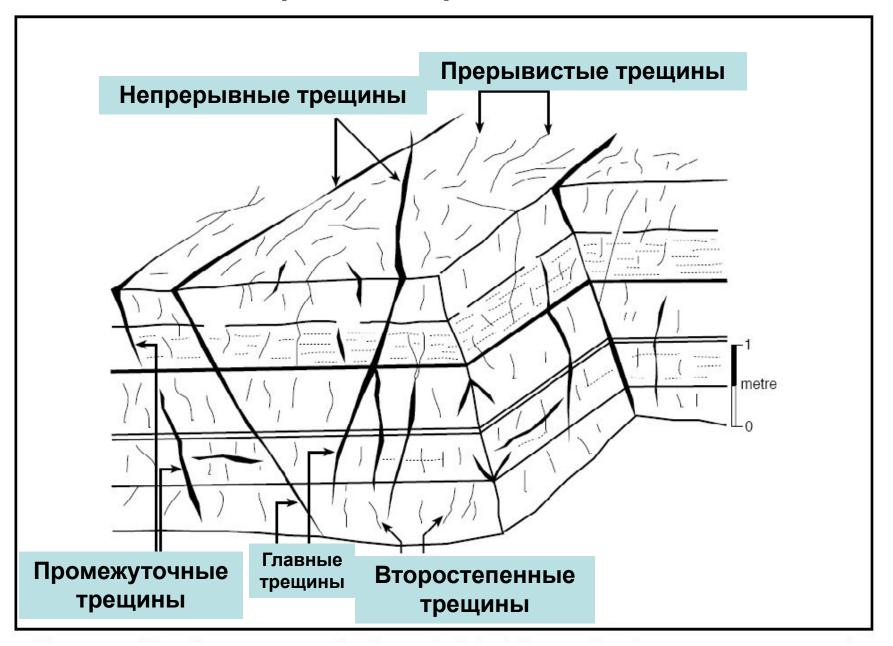


Плотность трещин как функция мощности слоя



Чем меньше мощность слоя, тем плотнее трещиноватость

Трещинообразование



ТЕКТОНИЧЕСКИЕ МИКРОТРЕЩИНЫ В ИЗВЕСТНЯКАХ

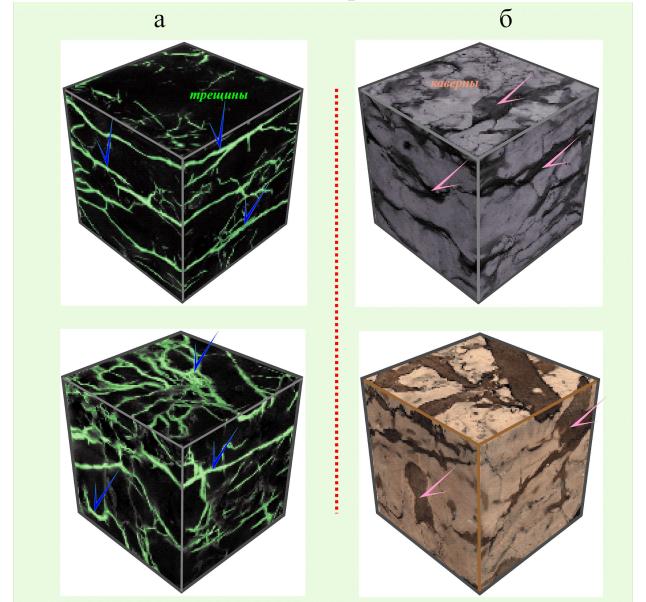




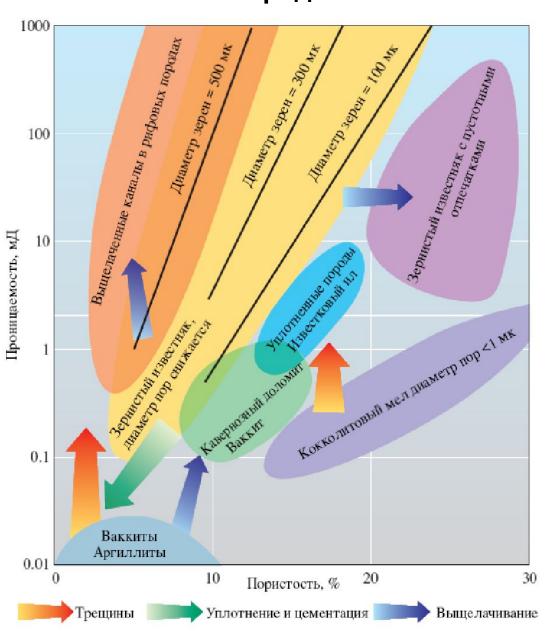
«Трещинная» неоднородность осадочных толщ зависит от взаимодействия трех факторов:

- седиментационного (состав осадков, их первичные структурные и емкостные характеристики);
- постседиментационного;
- тектонического.

ИЗУЧЕНИЕ И ОЦЕНКА ТРЕЩИНОВАТОСТИ (a) И КАВЕРНОЗНОСТИ (б) КАРБОНАТНЫХ ПОРОД (по К.И.Багринцевой, 1977)



Взаимосвязь пористости и проницаемости для карбонатных пород



8. Общие сведения о глинистых породах-флюидоупорах

Глинистые породы

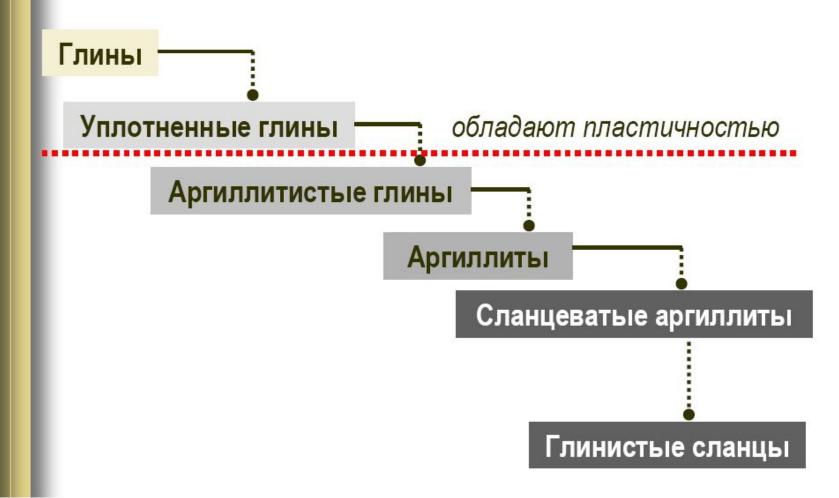
Глинистыми называются породы, которые более чем наполовину слагаются глинистыми минералами. Эти породы наиболее распространены: на их долю приходится от 50% до 70% всех осадочных пород.

В нефтяной геологии изучение глинистых пород важно с нескольких позиций:

- 1. присутствие глинистой примеси прямо влияет на качество коллекторов;
- 2. именно глинистые породы являются, как правило, основными флюидоупорами;
- 3. многие глинистые толщи являются нефтематеринскими и, следовательно, без их изучения невозможно понять происхождение нефти.

По степени уплотнения образуют ряд:

Глинистые породы



Глинистые минералы образуют обширную и сложную группу, образующуюся в основном путем химической деградации первичных минералов при выветривании.

иллиты смектиты

каолиниты

три основные группы глинистых минералов

хлориты

группа глауконита

Отличаются способом образования, но сходны по составу и строению

Минеральный состав:

С глубиной происходит трансформация глинистых минералов: монтмориллонит (иллит) – каолинит – гидрослюда – хлорит

Глинистые минералы обладают высокой адсорбционной способностью к катионам Fe, Ca, Mg. Это уменьшает размеры пор и повышает экранирующую способность. Наиболее высокой способностью к набуханию и адсорбцией обладает монтмориллонит.

Вследствие высокой гидрофильности, на небольших глубинах (2-2,5 км) в монтмориллоните и других глинистых минералах часть порового пространства перекрывается связанной водой, что увеличивает экранирующие свойства.