

## Antes de (2)



Rochas siliciclásticas são também chamadas de rochas extra-bacais; poligonais ou clásticas. Os termos extra-bacais ou terrígena se refere à gênese dos componentes do arcabouço das rochas siliciclásticas, indicando que estes são componentes saídos de fora da bacia (extra-bacais). Produtos da atuação de processos sedimentares sobre rochas já existentes na superfície da terra (terrígenos) e clásticas se preferem a textura que esteja mineral ou fragmentos de rochas já apresentar. Após passarem por estes processos sedimentares.

Os principais processos envolvidos na transformação de rochas já existentes em sedimentos e depois na transformação dos sedimentos em rochas são: intemperismo, erosão, transporte, sedimentação e litificação.

Os processos de intemperismo que atuam sobre as rochas expostas na superfície podem de origem física, química ou biológica, onde os processos:

- (1) Físicos são aqueles que causam a fragmentação do corpo rochoso em fragmentos e partículas menores. Isso pode ocorrer devido as variações climáticas a qual a rocha está submetida, por exemplo as variações diárias e noturnas de temperatura que causam a dilatação e compressão do corpo rochoso, onde durante o período de dia as temperaturas elevadas aquecem e dilatam as rochas e à noite com a queda de temperatura estas rochas se contraem. Estas variações continuadas ao longo do tempo vão gerando fraturas e segmentando enxertos de rocha.
- (2) Químicos: são alterações químicas superficiais que o

corpo rochoso sofre quando em contato com fluidos superficiais, seja água das chuvas, rios e mares. - Essas águas carregadas de íons em dissíduos; quando em contato com a rocha, reagem com a superfície da rocha alterando quimicamente os minerais. Um exemplo é a alteração dos feldspatos, que quando em contato com águas meteorológicas alteram sua superfície para aluminominerais como caulinita. Isso é mais estragar as condições ambientais na qual a rocha se encontra.

Os processos de alteração dão às rochas expostas forma mais friável ou seja MENOS RESISTENTES aos processos erosivos.

(3) Biológicos: São os processos que envolvem a ação de organismos e plantas na alteração e fracionamento das rochas em superfície.

Os processos erosivos são os que removem as partículas das rochas, já fragmentadas os alterados pelos processos intempéricos, e as desagregam do corpo rochoso. Estas partículas podem ser grãos minerais ou fragmentos de rochas.

Os principais agentes erosivos são águas (chuva, rio e mar), vento, gelo e gravidade. Estes mesmos agentes que gradem as rochas também são responsáveis pelo transporte destes sedimentos DA ÁREA-FONTE (lugar de origem da rocha gradida) ATÉ O AMBIENTE DEPOSIATIVO.

A ação conjunta destes processos sedimentares gera como produto final sedimentos compostos por

grãos minerais, fragmentos de rocha, ~~restos~~  
restos de organismos. a depender do  
TIPO DE ROCHA-FONTE. Quando em um AMBI-  
ENTE AQUOSO temos AINDA A PRESENÇA DE ÍONS DISSOLVIDOS  
NO FLUIDO. ESTE FLUIDO ENRICOVIDO EM ELEMENTOS  
QUÍMICOS É DE GRANDE IMPORTÂNCIA PARA OS  
PROCESSOS DIAGENÉTICOS QUE OCORREM DURANTE A  
TRANSFORMAÇÃO DOS SEDIMENTOS EM ROCAS SEDIMENTARES.

DESTA FORMA OS PRINCIPAIS CONSTITUINTES DO  
ARCABOUÇO NAS ROCAS SEDIMENTARES SILICICLÁSTICAS SÃO  
LIGADOS DIRECTAMENTE A COMPOSIÇÃO DA ROCHA-FONTE,  
AOS PROCESSOS SEDIMENTARES QUE ~~FORAM~~ FORAM SUBMETIDOS  
(INTERRUPÇÃO, CLOSAO, TRANSPORTE, LITIFICAÇÃO, DIAGENÉSE), E  
AOS PROCESSOS DIAGENÉTICOS.

EM TERMOS DE CONSTITUINTES PRIMÓRIOS, OU SEJA,  
AQUELES QUE FORAM GERADO AINDA FORA DA FÁCIA ~~EXTRUSÃO~~  
~~DEPOIMENTO~~ NÃO SÃO RELACIONADOS AOS PROCESSOS  
DIAGENÉTICOS PÓS-DEPOIMENTAIS. OS PRINCIPAIS MINERAIS FORMA-  
DORES DE ROCAS SILICICLÁSTICAS SÃO O QUARTZO E  
OS FELDSPÁTOS POR SEREM MAIS RESISTENTES AS AÇÕES  
INTEMPÉRIAS E TAMBÉM POR SEREM OS MINERAIS MAIS  
ABUNDANTES NAS ROCAS CRISTALINAS DA CROSTA TERRESTRE.  
O ARCABOUÇO ~~DE~~ NAS ROCAS PODE CON-  
TER AINDA OUTROS MINERAIS SILICÍTICOS COMO  
GRANITAS, ANFIBÓLITO, PIROXÉNIOS E ETC. A DEPENDER DA  
ROCHA-FONTE E DOS PROCESSOS DE ATUAÇÃO SOFRIDOS, E  
DA DISTÂNCIA ROCHA-FONTE AMBIENTE DEPOIMENTAL.

Processos  
UMA ROCHA SILICICLÁSTICA É COMPOSTA POR  
UM ARCABOUÇO - CONSTITuíDO DE GRÃOS MINERAIS  
E FRAGMENTOS DE ROCHA, PELO ESPAÇO PÓSICO QUE



~~Ruff~~ PODE ESTAR PRESENTE POR FLUIDOS (AQUA, AGUA, GAS) E POR UM MATERIAL ENTRE OS GRÃOS DO ARCAZÔNGO, GERALMENTE UM MATERIAIS MAIS FINO COM ~~ESTA~~ TAMAÑO DE GRÃO ARGILA OU SILTÉ, ESSE MATERIAL É CHAMADO MATERIZ. O MATERIAIS INTRAGRANULAR PODE AINDA SER CONSTITUÍDO DE CIMENTO, QUE É A PRECIPITAÇÃO MINERAL A PARTIR DE UM FLUIDO SUPER SATURADO.

~~ACAO~~ A CLASSIFICAÇÃO MICROSCÓPICA DAS ROCHAS SILICICLÁSTICAS CONSIDERA JANTO A TEXTURA QUANDO A COMPOSIÇÃO PRIMÁRIA DAS ROCHAS.

EM RELAÇÃO A TEXTURA OBSERVA-SE A RELAÇÃO ARCAZÔNGO, MATERIZ OU CIMENTO DEPENDENDO A ROCHA SER:

- MATERIZ SUPORTADA: QUANDO PREDOMINA A MATERIZ SOBRE A QUANTIDADE DE GRÃOS E ESTES NÃO SE TOCAM
- CIMENTO SUPORTADA: QUANDO PREDOMINA A QUANTIDADE DE CIMENTO SOBRE OS GRÃOS DO ARCAZÔNGO E ESTES NÃO SE TOCAM.
- GRÃOS SUPORTADOS: QUANDO OS GRÃOS DO ARCAZÔNGO SÃO MAIORIA ESTÃO TODOS EM CONTATOS UNIS COM OS OUTROS

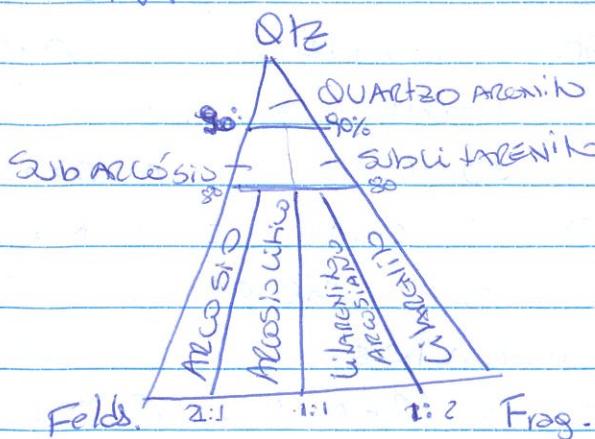
QUANDO A COMPOSIÇÃO DO ARCAZÔNGO TRÊS ELEMENTOS PRINCIPAIS SÃO USADOS PARA A CLASSIFICAÇÃO DAS ROCHAS SILICICLÁSTICAS

# CONTINUAÇÃO

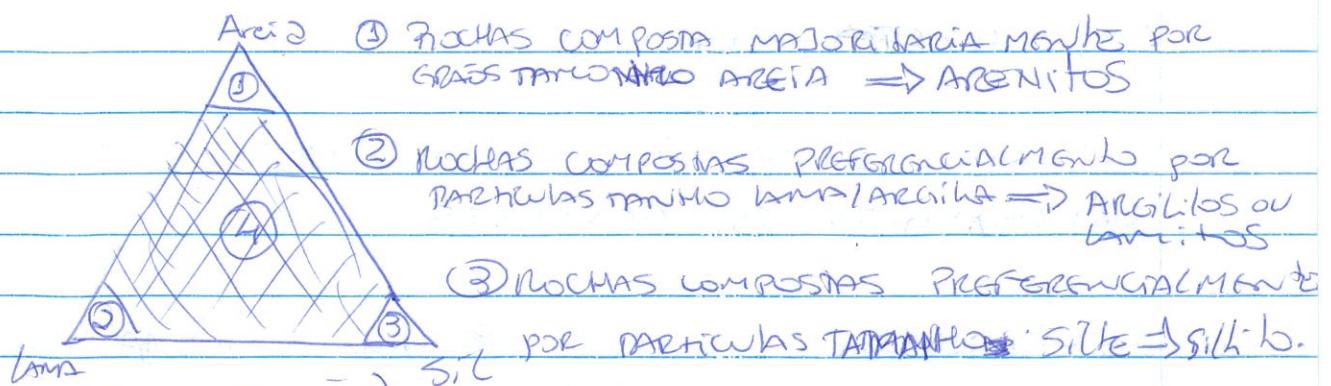
## Questão 2



SEGUNDO OS CRITÉRIOS DE FOLK (1989) SÓ NOS  
ESTA A CLASSIFICAÇÃO MAIS UTILIZADA ATUALMENTE.  
PARA ISSO FOLK PROPOSTO UM TRIÂNGULO TRIANGU-  
LAR ONDE OS VERTÉCIES REPRESENTAM OS  
PRINCIPAIS CONSTITUTÍVEIS DAIS SEJAM:  
QUARTZO, FELDSPATOS E FRAGMENTOS DE  
ROCHAS.



OUTRO FATOR QUE FOLK CONSIDERA NA CLASSIFICAÇÃO MICROSCÓPIA  
DAS ROCHAS É O TAMAÑO DAS PARTÍCULAS QUE COMPOE O  
AREABUSCO. O AUTOR PROPOSTO UM TRIÂNGULO COM OS  
TAMANHOS FINAIS Sendo SILTE, LAMA/ARGILA e AREIA.



ESSA CLASSIFICAÇÃO ESTÁ  
LIGADA AO GRADO DE  
SELEÇÃO DA ROCA EM  
RESPOSTA AOS PROCESSOS  
SEDIMENTARES.

Arenito SILTO  
Lamito ARENOSSO.

⑤



### Questão ③

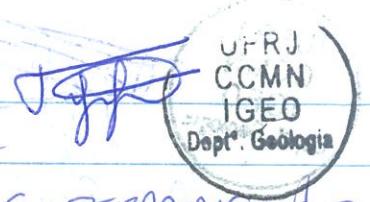
O conceito mais atual define diagênese como o conjunto dos condições químicas e físicas que controla os processos geológicos que atuam sobre os depósitos sedimentares, depósitos residuais e sobre todas as rochas presentes na superfície do planeta.<sup>①</sup> Desta forma inclui os processos in huius m eritis. O que difere do conceito mais tradicional onde diagênese era definida como o conjunto de processos físicos, químicos e biológicos que atuam sobre os sedimentos após sua deposição até a passar para o metamorfismo.

① ESTE CONCEITO ATUAL CONSIDERA AS ROCHAS EXPOSTAS NA SUPERFÍCIE, OS ~~SEDIMENTOS~~ SEDIMENTOS DURANTE A DEPOSIÇÃO E ROCHAS SEDIMENTARES ATÉ ALGUMAS PEZENAS DE METROS DE PROFUNDIDADE, ~~ATÉ~~ OU SEJA ATÉ OCORRER COM O METAMORFISMO.

(HOQUETTE e PRAY 1971 e SCHMIT e MEDDALD 1979) Definem três estágios dia genéticos:

- GENIAGENÉSE : PROCESSOS DE MODIFICAÇÃO DA ROCHA DURANTE A DEPOSIÇÃO ATÉ ALGUMAS PEZENAS DE METROS DE PROFUNDIDADE, QUANDO A ROCHA AINDA ESTA EM CONTACTO COM AS ~~ESSE~~ CONDIÇÕES

SUPERFICIAIS.



- MESODIAGÊNESE: PROCESSO QUE OCORREM ÁPOS O SOTERRAMENTO EFETIVO DAS ROCAS, OU SEJA, QUANDO ESAS SÃO ISOLADAS DAS CONDIÇÕES SUPERFICIAIS.
- TELODIAGÊNESE: QUANDO A ~~ROCA~~ ROCHA É RECOLONIZADA EM CONDIÇÕES SUPERFICIAIS XÉSOS QUE SÃO SOTERRADA, SEJA POR SOTERRAMENTO, CROSTÁ OU TRATAMENTOS PERMITINDO PERCOLAÇÃO DE FLUIDOS METEÓRICOS.

MORA E COLABORADORES EM 2000, ACRESCENTAM LIMITES FÍSICOS ÀS DEFINIÇÕES DESTES ESTÁGIOS ONDE:

EUDIAGÊNESE - OCORRE ATÉ 2km DE PROFUNDIDADE SUB CONDIÇÕES DE PRESSÃO ATÉ 2000 kg/cm<sup>2</sup> E TEMPERATURAS ATÉ 30°C.

MESODIAGÊNESE - BASA OCORRE EM 2-3 km COM TEMPERATURAS ENTRE 70 E 100°C PROFUNDA OCORRE EM PROFUNDIDADES MAIORES QUE 3 km E TEMPERATURAS SUPERIORS A 100°C ATÉ A PASSAGEM P/ O METAMORFISMO.

TELODIAGÊNESE USAM OS MESMOS CONCEITOS PROPOSTOS POR CHOQUETTI E PRAY<sup>(1975)</sup> MODIFICADOS POR SCHIMIDT E SCHIMIDT & McDONALD (1979).

~~RJF~~

As rochas carbonáticas apresentam constituintes primários muito mais reativos que as rochas siliciclasticas e são muito mais afetadas pelos processos diagênicos. Nelas rochas as alterações diagênicas podem ocorrer ao mesmo tempo que os processos deposicionais. Por exemplo onde se tem um recife de corais crescendo em um banco de argas carbonáticas sendo movidas, pode estar precipitando um cimento entre os esqueletos e uma massa carbonática agrindada aos grãos de areia formando envelopes.

Esta massa carbonática congeita como micrólita tem um papel importante na diagênese pois quando forma um envelope ao redor dos grãos pode permitir que estes preservem sua forma durante o avanço da diagênese.

Dada a grande reatividade dos minerais carbonáticos o estágio eodiagênico é o mais importante e avante sobre as rochas carbonáticas quando comparadas com as rochas siliciclasticas onde os processos de mesodiagênese exercem um papel mais efetivo nas alterações do arquiteto e estruturas das rochas.

São processos diagênicos principais são reconhecidos para as rochas carbonáticas: compactação, cimentação, neomorfismo, micritização, dolomitização e dissolução. Rochas carbonáticas ao depositarem apresentam porosidade extremamente alta que chega a 50%. Após a compactação passa a ter 5-15% de porosidade de modo geral isto é só relacionado ao manuseio

### (Continuação) Questão 3

muito fino dos grãos micelícos que compõe a matriz destas rochas.

Tanto a composição quanto a textura das rochas carbonáticas estão diretamente relacionada ao ambiente deposicional e as condições ambientais. Pois estes fatores vão controlar os tipos de constituintes das rochas e os fluidos envolvidos nos processos diagmáticos.

A cimentação nestas rochas é composta de cristais de calcita, geralmente, não-se o termo calcita espinosa para os agregados minerais em formato de calcita que preenchem o espaço intergranular, quando este espaço é preenchido por cristais muito grandes de calcita usa-se o termo calcita biocristalítica quando a calcita engolfa e envolve os demais grãos do arcarojo.

Outro processo importante na diagênese de rochas carbonáticas é a dolomitização que expressa mudanças sensíveis nas condições ambientais com a entrada de mais magnésio no ambiente.

O processo de neomorfismo das rochas carbonáticas expressa as alterações nas condições hidráulicas e termo dinâmicas no ambiente onde os minerais de calcita e aragonita alteram suas estruturas buscando o equilíbrio com as novas condições.

A micritização ocorre quando os constituintes se alteram para micrite, ou seja, lama carbonática transformando a rocha em um material com opacidade turva e lamosa devido as alterações ambientais.

O processo de dissolução nas rochas carbonáticas é o mais polêmico em termos de discussões científicas

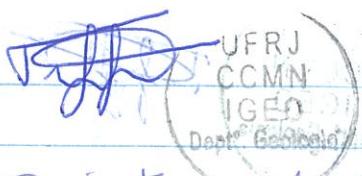
E tambem o mais importante por ser responsável por gerar a porosidade nessas rochas. As ciências em torno deste tema se dão no sentido de entender a gênese destas dissoluções nas rochas e quais fatores que controlam este processo.

Em rochas carbonáticas a dissolução pode ser classificada como seletiva ou não seletiva gerando porosidades de diferentes tipos.

Como exemplo de dissolução seletiva temos porosidade moldica quando ocorre a dissolução de organismos ou de oolitos. Porosidade intergranular quando ocorre a dissolução apena de cimentação ou matriz. Intragranular quando dissolve apenas a parte interna das grãos que compõe o conglomerado.

Exemplo de dissolução não seletiva são os VUGS ou PORES JUGULARES, AS FENESTRAS E CAVIDADES.

## Questão ①



Existem dois modelos de estruturas internas do Térreo o modelo químico que considera a composição de cada uma das camadas e o modelo físico que considera as características físicas destas camadas. Desta forma no modelo químico são reconhecidas 3 camadas principais:

→ Crosta a camada mais EXTERNA DA TERRA com ESPESSURA variando entre poucas dezenas, de metros, a uma centena de quilômetros tem em média 40km de espessura na costa continental e de 32,8 km na crosta oceânica.

→ Mantos que vai desde o limite com a crosta até aproximadamente 2900 km de profundidade e é composto por material mais macio e ultrafino como Feidisítios rochas ricas em minerais de olivina.

→ Núcleo → a camada mais interna do Térreo que é composta por uma parte externa de comportamento líquido e uma parte mais interna de comportamento rígido.

Os termos de composição da crosta continental apresenta uma composição mais óxida (rochas rionitas de Dioritos e granodioritos) e costa continental uma composição mais básica equivalente rochas basálticas. A crosta tem um papel importante na tecnicidade de placas pois ao se afastar dos centros de gravidade e se deslocar para as zonas de subducção conseguem material relativamente mais denso e frio para uma região mais quente e menos auxiliando assim na formação dos correntes de convecção mantélicas.

\* O Núcleo apresenta composição química rica de ferro e níquel. (11)

GM RELATÓ A ESTRUTURAÇÃO FÍSICA DA TERRA SÃO RECONHECIDAS QUATRO CAMADAS PRINCIPAIS COM DIFERENTES CARACTERÍSTICAS FÍSICAS.

A PRIMÉRIA CAMADA, A CAMADA MAIS EXTERNA É DENOMINADA DE LÍBOSFERA E COMPOSTA PELA CROSTA (CONTINENTAL E OCEÂNICA) E A PARTE SUPERIOR DO MANTO SUPERIOR QUE ESTÁ NO ESTADO SÓLIDO'. A LÍBOSFERA É FRAGMENTADA POR FOLHOS E FRAUTOS PROFUNDOS, EM 12 FRAGMENTOS QUE SÃO OS PLACAS LÍBOSFÉRICOS OU SIMPLISMENTE PLACAS TECTÔNICAS.

A LÍBOSFERA "FWLTA" SOBRE UMA CAMADA DE COMPORTAMENTO PLÁSTICO CHAMA ASTENOSFERA, ESTA CAMADA É COMPOSTA PELO MANTO SUPERIOR E ESTÁ ENTRE 200km e 640m DE PROFUNDIDADE. É A RESPONSÁVEL PELOS MOVIMENTOS DE CONVEÇÃO MANTÉM-  
LA QUE PROMOVEM OS MOVIMENTOS DAS PLACAS TECTÔNICAS.  
ABAIXO DA ASTENOSFERA ENCONTRA-SE A MESOSFERA CAMADA COMPOSTA PELO MANTO INFERIOR. É A ZONAL DE TRANSIÇÃO ENTRE A ASTENOSFERA E A ENDOSFERA, SENDO ESTA ÚLTIMA A  
CAMADA TAMBÉM CHAMADA NUCLEOSFERA É COMPOSTA PELO NÚCLEO EXTERNO DE COMPORTAMENTO LÍQUIDO E O NÚCLEO INTERNO DE COMPORTAMENTO SÓLIDO.

A TEORIA DA TECTÔNICA DE PLACAS CONSIDERA QUE OS MOVIMENTOS DE CONVEÇÃO SÃO OS RESPONSÁVEIS PELOS MOVIMENTOS DAS PLACAS TECTÔNICAS. ESTES MOVIMENTOS DE CONVEÇÃO SÃO EXPLICADOS PELO DINÂMICA DE CALOR INTERNO DA TERRA. ONDE PONTOS DE ALTO CALOR FUNDOS FAZEM ASCENDER MATERIAL FUNDOS MAIS DENSES E LEVES PARA A PARTE MAIS EXTERNA O QUE EMPURRA O MATERIAL MAIS FRIOS E MAIS DENSO PARA A PARTE MAIS PROFUNDA FECHANDO ASSIM O CICLO DE CONVEÇÃO.

Continuação

Questão ①



Porem alguns cientistas concordam que a opção a dinâmica de calor interno não é o suficiente para gerar estes movimentos. Eles acreditam que a interação das placas litosféricas agrega 3 fatores que contribuem para gerar estes movimentos de convecção:

- ① O movimento lateral deslocando a placa litosférica desde o centro de geração (cordilheira meso-oceânica). Essa formação de nova crosta exerce forças que promove este deslocamento lateral empurrando as placas.
- ② A placa litosférica mais densa mergulha em direção à astenosfera nos limites convergentes, nas zonas de subducção. Este material é mais frio e denso que o material ao redor e pode atingir grandes profundidades e alimentar as células de convecção.
- ③ As placas litosféricas são relativamente mais espessas quanto mais distantes do centro de geração o que faz com que o limite litosfere astenosfera seja uma superfície inclinada o que favorece o deslocamento da placa por gravidade para o interior.