

堆積学(夏学期、水曜2限(10:25~12:10)

堆積性鉱床とエネルギー

①4月8日	堆積学の歴史、堆積粒子の起源	(多田①)
②4月15日	風化・浸食過程	(多田②)
③4月22日	運搬・堆積過程+碎屑性堆積物1 (風成層・氷河性相)	(多田③)
④5月7日	碎屑性堆積物2 (河川成相)	(多田④)
⑤5月13日	碎屑性堆積物3 (浅海成相)	(多田⑤)
⑥5月20日	蒸発岩・化学沈殿岩	(小宮①)
⑦5月27日	堆積成鉱床とエネルギー	(小宮②)
⑧6月3日	碎屑性堆積物4 (深海成相)	(多田⑥)
⑨6月10日	碎屑岩の統成作用	(多田⑦)
⑩6月17日	炭酸塩堆積物1 (浅海成相)	(小宮③)
⑪6月24日	炭酸塩堆積物2 (深海成相)	(小宮④)
⑫7月1日	休講	
⑬7月15日	炭酸塩岩の統成作用	(小宮⑤)
⑭7月22日	試験	

堆積岩：

流体運動の作用により地表あるいは水底に沈積した固体粒子の集合物を堆積物とし、圧密や膠結(コウケツ)などによる粒子間稠密(チュウミツ)で固結した堆積物

堆積粒子：堆積物や堆積岩を構成する粒子。
岩石片や鉱物、火山噴出物、生物の遺骸、流体の蒸発及び化学反応で晶出した粒子

堆積盆地(sedimentary basin)

：堆積物がまとまって存在する場所(特に盆地状構造でなくてもOK)

安定陸棚：橋状地の周縁部で先カンブリア紀の基盤岩を不整合に覆う広大な浅海堆積物。

海進期→化石に富む浅海成の石灰岩や頁岩

海退期→石英質砂岩、蒸発岩、石炭層等
基盤が安定しているため、変形をあまり受けず、海水準変動に伴う平行不整合が形成され易い。

内陸盆地：大陸地殻内に広域に生じる盆地状構造。その堆積物は一般には薄く(1500m以下, cf karoo盆地は約8000m)、風成、湖成、河川堆積物、石炭層、蒸発岩

蒸発岩：蒸発作用によって生じる堆積岩

海水が蒸発すると：

アラレ石(CaCO_3)→石膏($\text{CaSO}_4 \cdot 2\text{H}_2\text{O}$)
→岩塩(NaCl)→硫酸マグネシウム(MgSO_4)

岩塩は透水率0・岩塩ドーム(低密度2.16)

→石油・天然ガスの集積
→地層処分や液体燃料の一次貯留

メッシニアン塩分危機：

- ①メッシーナ期($7.246 \pm 5 - 5.332 \pm 5 \text{ Ma}$)、
5.96Maに地中海が干上がったイベント
- ②地中海周辺国でみられる蒸発岩が形成

メッシニアン塩分危機：

①メッシーナ期($7.246 \pm 5 - 5.332 \pm 5 \text{ Ma}$)、
5.96Maに30万年間程度に何回にもわたり地中
海が干上がったイベント

②地中海周辺国でみられる蒸発岩が形成



図 6.22 西地中海におけるメッシニア期の古地理復元図
ジブラルタル海峡は閉じており、外洋水は、イベリア半島と北アフリカに出現した水路(Betic-Rifian passage)を通じ地中海に入らなかった(矢印)。水門の役割を果たす地的高まりにより外洋から干涸させられた地中海に、高濃度乾燥した条件がふみと、蒸発量が増加する。ベティック水路の地中海寄りの出口に近い海盆はモロッコの復興する塩となった。

①アフリカプレートの北進と
イベリア半島の東進に伴い
ジブラルタル弧が隆起
②また、①の運動に伴い、
横ずれのベティック構造帯と
リフ構造帯が形成。堆積盆地
が多く作られるとともに、こ
こから海水が流入。



図 6.23 南スペイン・アンダルシア地方のソルバス堆積盆(図 6.22)を埋蔵する
メッシニアの堆積相分布

③ユースタシーによる海水量変動により、大規模に地中海周辺地域に石膏、地中海中央付近に岩塩が堆積。

④石膏と粘土層が複数回繰り返しているのが分かる。
図6.23では9回。
→1堆積周期、2万5千年ほど。

蒸発岩の形成場

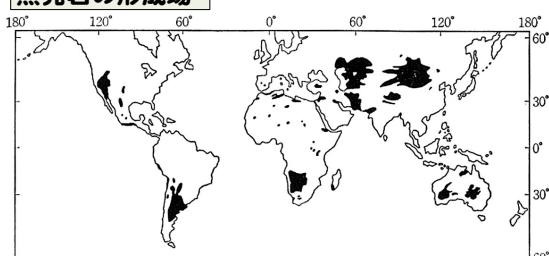
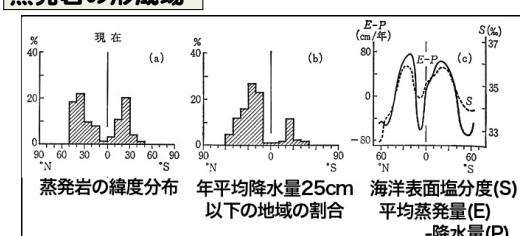


図 4.7 現在堆積しつつある蒸発岩の分布(Drewry et al., 1974*による)
①安定大陸の中・低緯度地帯。赤道直下の 10° 以内を除く、南北 50° 内。年間降水量25cm以下
②降水量が極端に小さく、河川水の流入も少なく、蒸発量が降水量や流入量を上回る。

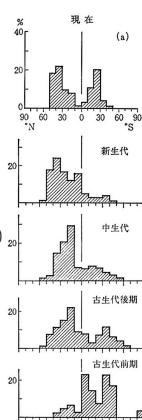
蒸発岩の形成場



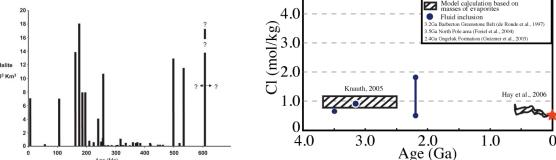
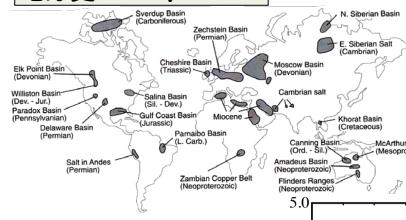
①安定大陸の中・低緯度地帯。赤道直下の 10° 以内を除く、南北 50° 内。年間降水量25cm以下
②降水量が極端に小さく、河川水の流入も少なく、蒸発量が降水量や流入量を上回る。
③海洋域では、海洋表面塩濃度の高い所に相当。

蒸発岩の形成場

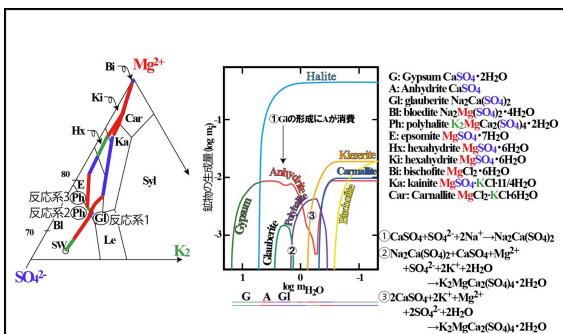
- ①古生代前期(カンブリア紀～石炭紀)：蒸発岩の発達の少ない時。南北に偏っているが、大陸分布による。
- ②古生代後期～中生代中期(ペルム紀～ジュラ紀)
 - ⇒超大陸パンゲア(ローレンシア+ゴンドワナ大陸)
 - ⇒ペルム紀にローレンシア大陸中央部にNew Red Sandstone(UK)と呼ばれる砂漠堆積物が広がるとその東側には北と東から湾入したZechstein sea(浅海、ドイツ)
- ③中生代後期～新生代(白亜紀～新生代)
 - 南大西洋沿岸(白亜紀初頭のAptian)と地中海(メッシニアン)



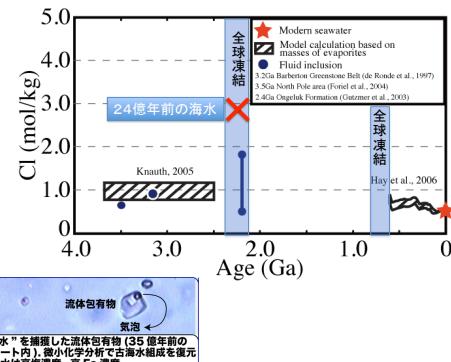
地球史とevaporite



地球史と蒸発岩



海水塩濃度の経年変化



化学沈殿岩(縞状鉄鉱層、縞状Mn層など)

堆積性が主要な鉱床形成である有用元素

- (1) 砂鉱 : Sn, Au, Pt, REE, Zr, K, Na, Ba, S, Ca, Mg
- (2) 残留鉱床 : Al, Ni(ラテライト, ポーキサイト)
- (3) 堆積性鉱床 : Pb, Fe, Zn, Mn, U, Pd, P Rh(ロジウム), Os, Si, Al, Ca, Mg

(1) ソルブ(placer):後背地に特殊な鉱物が多く含まれていて、それが川や風によって運ばれ堆積したもの

- (1) 鉱物が化学的に安定
- (2) 後背地に多く存在
- (3) 多くの場合、その鉱物は比重や硬度が大きい。
例: Au, Pt, イリドスミン(Ir, Os), 磁鉄鉱, チタン鉄鉱
錫石, クロム鉄鉱, 鉄マンガン重石(Fe_3MnWO_4)
ザクロ石 $Mg_3Al_2Si_3O_8$, モナズ石 $(Ce,La,Nd,Th)PO_4$, ジルコン, ダイヤモンド, 石英

(1) 残留鉱床:一般に風化によって、鉱物の一部が水に溶解する。この時、水に溶けにくい元素は残り粘土鉱物を形成する。

e.g. $NaAlSi_3O_8 + H_2O \rightarrow NaAl_5Si_11O_{30}(OH)_6 + H_2O$ (含NaやSi)

$NaAlSi_3O_8 + H_2O \rightarrow Al_2Si_2O_5(OH)_4 + H_2O$ (含NaやSi)

そのようにして生じた粘土鉱物が、運搬され、再堆積する(ラテライト, Al_2O_3 と Fe_2O_3 に富む)。さらに、 Fe_2O_3 が溶脱され、 Al_2O_3 に濃集(ポーキサイト)。

炭酸塩堆積物・炭酸塩岩

(1) 炭酸塩堆積物・炭酸塩岩とは

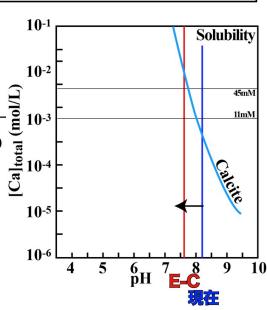
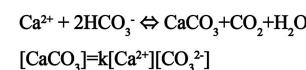
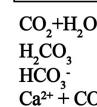
- ⇒構成鉱物の50%以上が炭酸塩鉱物からなる堆積物または堆積岩
- ⇒多くの場合化石の集積体で、底生生物遺骸からなる原地性～準原地性のものが多い。異地性のものでも運搬距離は短く、パンクや海山状の石灰質堆積物が重力流として深海に流れ込んだ程度(石灰質ターピタイト)

(2) 炭酸塩岩の構成鉱物

- ① 方解石(calcite, $CaCO_3$), アラレ石(aragonite, $CaCO_3$), ドロマイド(dolomite, $CaMg(CO_3)_2$)
- ② シデラライト(siderite, $FeCO_3$)
菱マンガン鉱(rhodochrosite, $MnCO_3$)
マグネサイト(magnesite, $MgCO_3$)
- ③ 低Mg方解石(<4mol% $MgCO_3$)
高Mg方解石(>4mol% $MgCO_3$)

炭酸塩堆積物・炭酸塩岩

(3) 炭酸塩鉱物の生成



⑥ 生物ポンプと無機(物理、アルカリ)ポンプまとめ

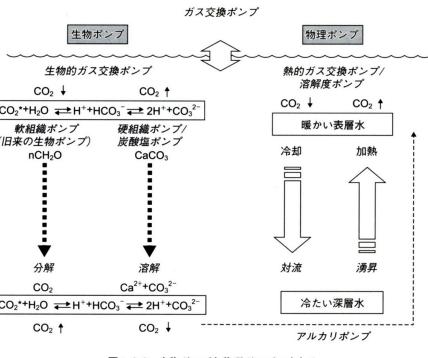
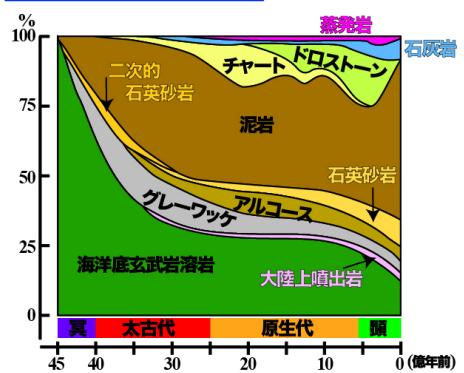


図1.3.9 生物ポンプと物理ポンプのまとめ。

⑥ 炭酸塩岩の経年変化

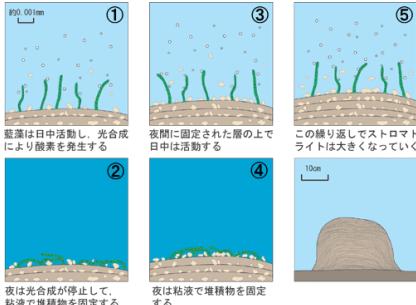


カナダ・ラブラドルNulliak表成岩帯3.95Ga

炭酸塩岩



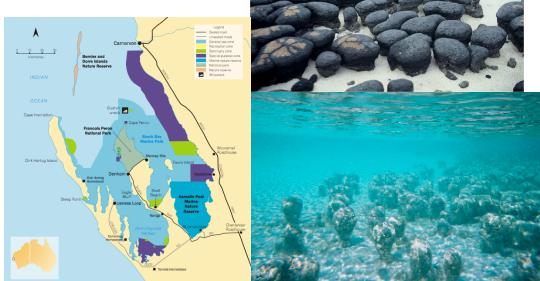
ストロマトライトの成長



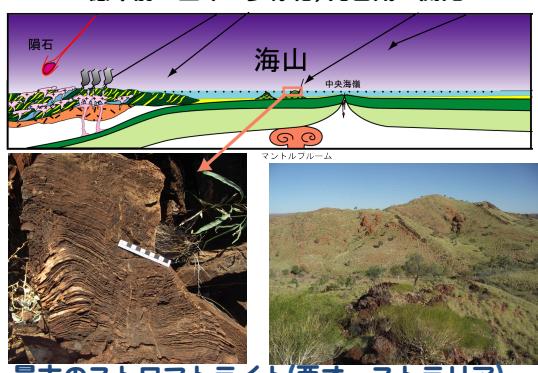
酸素発生型光合成の開始と大気酸素の増加

現在の地球にある“太古”的海

(1) 高塩分濃度 -シアノバクテリア ストロマトライト

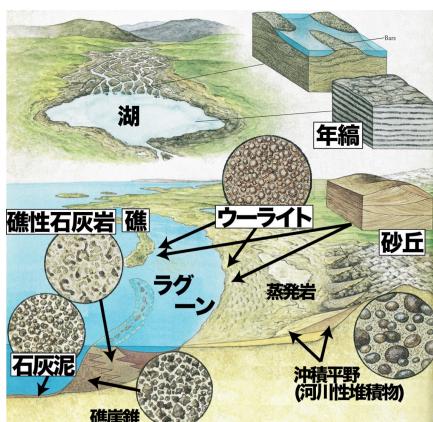


35億年前-生命の多様化、光合成の開始



最古のストロマトライト(西オーストラリア)

- 陸上 (subaerial): 蓮乳洞、海岸の完全に波の影響を受けない所
- 風成環境
- Tidal zone: 潮上帶～潮間帶～下干潮帶
- 海岸
- 陸棚(ラグーンなど)
- リーフ(礁)
- 大陸斜面
- 海洋底



炭酸塩堆積物・炭酸塩岩

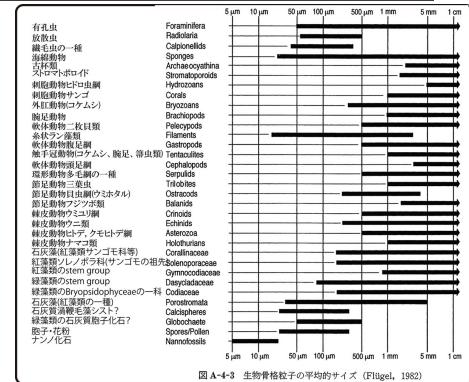


(3) 炭酸塩堆積物・炭酸塩岩の構成要素

- 粒子: 生物骨格粒子と非生物骨格粒子
 - 生物骨格粒子・生碎片(skeletal grain, bioclast)
 - 石灰藻類、造礁サンゴ、有孔虫、腕足動物、軟体動物、コケムシ等
 - 各生物のサイズ
 - 一般に炭酸塩堆積物は原地性～準原地性が多い(円磨度が低い、生物固有のサイズ、淘汰が悪い)

炭酸塩堆積物

表 A-4-1 現世石灰質生物骨格の炭酸塩鉱物 (Flügel, 1982)

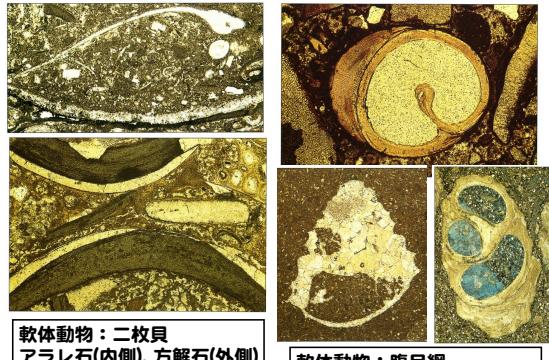


炭酸塩堆積物・炭酸塩岩

表 3.2 代表的分類群における硬組織の Ca, Mg, Sr 含有量の例

分類群	属	種	含有量(%)		
			Ca	Mg	Sr
紅藻類	<i>Jania</i> (Corallinace科)	高 Mg 方解石	32.3	3.26~4.38	0.12~0.27
	<i>Lithothamnion</i> (*)	*	32.1	1.74~5.00	0.12~0.27
綠藻類	<i>Halimeda</i> (Coccolizace科)	アラゴナイト	34.7~35.6	0.04~0.27	0.77~0.97
	<i>Coccolis</i> (Dasycladace科)	*	39.0	0.33~0.37	0.89~0.91
有孔虫類	<i>Archaeia</i> (生糞)	高 Mg 方解石	3.3	1.28~1.42	0.15~0.18
	<i>Orbitolina</i> (死糞)	*	34.6~36.0	2.57~3.63	0.10~0.11
	<i>Globigerinoides</i> (浮遊)	方解石	*	0.12~0.26	0.10~0.11
人歯サブ類	<i>Hydrocassis</i>	アラゴナイト	39.6	0.25	0.65
	<i>Tubipora</i>	高 Mg 方解石	33.8	3.5~5.0	0.22~0.33
六角アシダ類	<i>Acropora</i>	アラゴナイト	38.6	0.11~0.13	0.74~0.87
	<i>Porites</i>	*	39.4	0.09~0.18	0.71~0.87
虫貝類	<i>Dolium</i>	高 Mg 方解石	37.6~38.5	1.12~1.28	0.30
	<i>Paramartinita</i>	アラゴナイト	38.9~39.4	0.03~0.05	0.85~0.89
双壳貝類	<i>Cardium</i>	アラゴナイト	36.0	0.04	0.13
	<i>Pecten</i>	大部分方解石	33.7~39.6	0.04~0.60	0.07~0.22
	<i>Crassostrea</i>	*	39.0	0.11~0.27	0.07~0.16
腹足類	<i>Sorites</i>	アラゴナイト	39.7~39.9	0.04~0.05	0.12~0.21
	<i>Patella</i>	アラゴナイト	39.0	0.35	0.05
		方解石	*	*	*

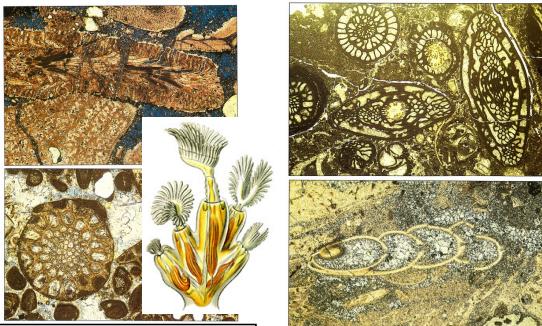
炭酸塩堆積物中の生物化石



軟體動物：二枚貝

軟體動物：腹足綱

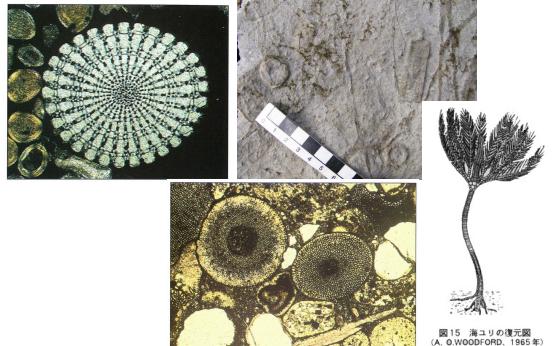
炭酸塩堆積物中の生物化石



触手動物(外肛動物), コケムシ 縦断面, 横断面

原生動物：フズリナと有孔虫

炭酸塩堆積物中の生物化石

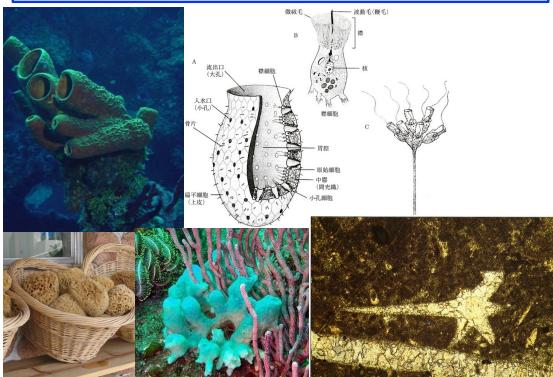


棘皮動物(ウニ)

棘皮動物：ウミフリ

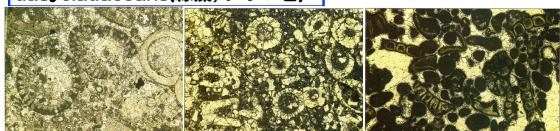
図15 海ユリの復元図
(A. SWEDENOPP, 1665年)

炭酸塩堆積物中の生物化石(海綿動物)



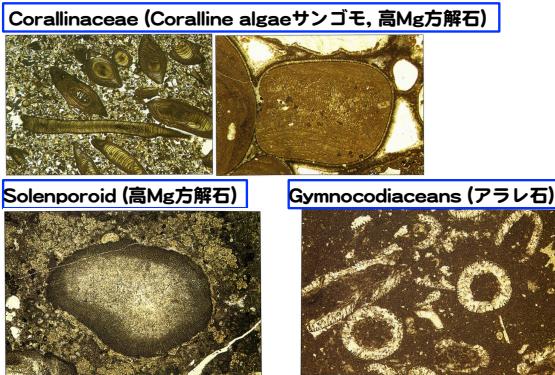
炭酸塩堆積物中の生物化石(石灰藻)

dasycladaceans(緑藻、アラレ石)



cordiacean(緑藻, *Halimeda*, 浅海炭酸塩堆積場, Caribbean, アラレ石)

炭酸塩堆積物中の生物化石(石灰藻、紅藻)



炭酸塩堆積物・炭酸塩岩

(3) 炭酸塩堆積物・炭酸塩岩の構成要素

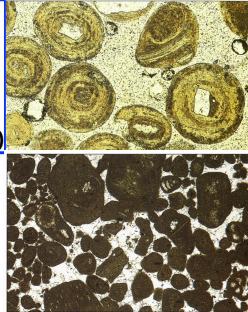
①粒子：生物骨格粒子と非生物骨格粒子

(i) 非生物骨格粒子

①ウーライト(魚卵石)

核とそれを取り囲む被殻(<2mm径。>2mmはビソイド)。海水よりも高塩分のごく浅海域で、波浪などによる転動により形成

ウーライト(ウーライトからなる岩石)



②ペロイド

石灰泥からなる内部構造を持たない橢円形ないし不定形粒子。①腕足類や節足動物などの糞が固結したペレット②穿孔性微生物によるミクライト化作用③ミクライト質のイントクラスト(礫、波浪や穿孔などで生じる)

炭酸塩堆積物・炭酸塩岩

(i) 非生物骨格粒子

③イントクラスト

同一堆積盆または同一水域内で形成された炭酸塩堆積物が準同時に浸食され堆積したもの。

→砂～小礫サイズ、やや円磨。

→潮上帯(supratidal)～潮間帯(intertidal)の炭酸塩岩に多い

→波浪や潮流による半固結底質の削剥、生物浸食、初期統成による堆積物の体積変化、潮上帯での乾製などによる

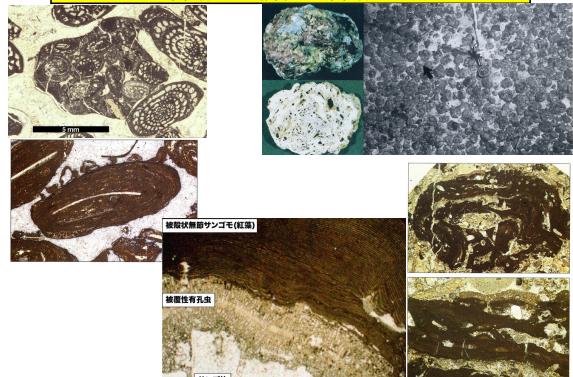
④その他の同心円状構造

①オンコイド：シアノバクテリアによる被覆: ooidのように完全に球形でなく、また被覆も明瞭でない。

②石灰藻球(rhodolith)：無節サンゴモ

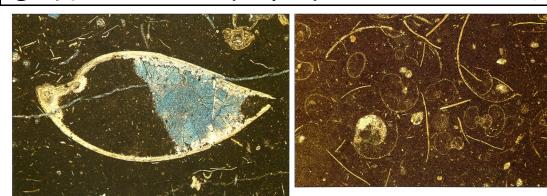
③有孔虫球(macroid)

炭酸塩堆積物・炭酸塩岩



炭酸塩堆積物・炭酸塩岩

②基質：シルトサイズ($62\mu\text{m}$)以下の石灰泥から構成



⇒ $4\mu\text{m}$ 以下の微粒炭酸塩鉱物またはその岩石をミクライトと呼ばれる。

①海水から無機的・生物活動に誘引されて沈殿

②生物骨格が細粒化

③細粒なセメントや土壤生成物

炭酸塩堆積物・炭酸塩岩

③セメント：炭酸塩鉱物の溶解沈殿による。

⇒鉱物組成：低Mg方解石、高Mg方解石、アラレ石、ドロマイト、シデライト等。石こう(gypsum)、無水石こう(anhydrite)、石英

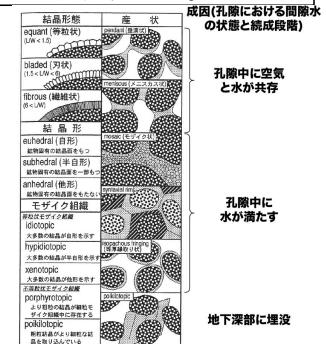
⇒結晶サイズ：

●マイクロスパー、 $4\sim10\mu\text{m}$
●スバー、 $>10\mu\text{m}$

⇒産状

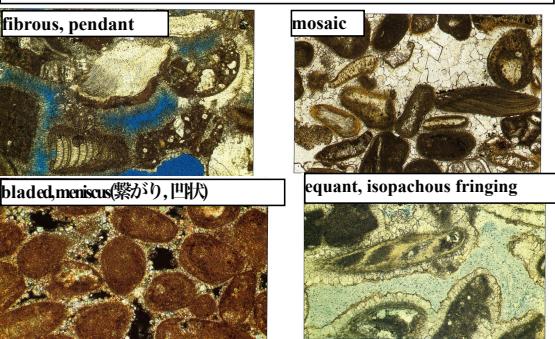
⇒孔隙：

溶解過程で溶解作用により孔隙が形成されたり、セメントによって充填されたりする。



炭酸塩堆積物・炭酸塩岩

③セメント：炭酸塩鉱物の溶解沈殿による。



(1)
炭酸塩の
堆積環境

- (1) 陸上
(subaerial): 錆乳洞、海岸の完全に波の影響を受けない所
- (2) 風成環境
- (3) Tidal zone : 潮上帯～潮間帯～下干潮帶
- (4) 海岸
- (5) 礁盤(ラグーンなど)
- (6) リーフ(礁)
- (7) 大陸斜面
- (8) 海洋底

