

堆積学(夏学期、水曜2限(10:25~12:10)

化学沈殿岩

①4月11日	堆積学の歴史、堆積粒子の起源	(狩野①)
②4月18日	化学沈殿岩	(小宮①)
③4月25日	燕尾岩・堆積成鉱床1	(小宮②)
④5月2日	堆積成鉱床2(エネルギー)	(小宮③)
⑤5月9日	風化・浸食過程(碎屑性堆積物1)	(小宮④)
⑥5月16日	運搬・堆積過程(碎屑性堆積物2)	(小宮⑤)
⑦5月30日	碎屑性堆積物3(風成層・氷河性相・河川成相)	(小宮⑥)
⑧6月6日	炭酸塩沈殿・溶解のプロセス	(狩野②)
⑨6月13日	炭酸塩堆積物1(浅海相)	(狩野③)
⑩6月20日	炭酸塩堆積物2(深海相)	(狩野④)
⑪6月27日	炭酸塩堆積物3(陸成相)	(狩野⑤)
⑫7月4日	炭酸塩岩の統成作用	(狩野⑥)
⑬7月11日	最終試験	(狩野⑥)

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

(1) 堆積岩の種類

- (1) 砂岩～火成岩、変成岩、堆積岩などの既存の岩石の風化作用で形成された粘土鉱物や砂、岩片などが、水、冰、風などにより水中または陸上に堆積して形成された岩石。
- (2) 化学沈殿岩～縞状鉄鉱床など。海水などから無機的に鉱物が晶出したもの。
- (3) 生物岩～チャートや石灰岩など。生物の化石がたまたまもの。

(2) 統成作用

- (1) 堆積岩は堆積物が統成作用を受けて、固くなり形成される。
- (2) 統成作用。

圧密作用～堆積物が積もることで圧迫され粒間の水が抜け固化
セメント化作用～ある程度、埋没した岩石は粒間の水から、無機的に方解石、ドロマイド、石英、カルセドニー、粘土鉱物などが形成、充填する。
再結晶化作用～ある程度高温(100～150°C)になると、その温度圧力条件に適した鉱物が新たに晶出す。

化学沈殿岩

縞状鉄鉱層、縞状Mn層、リン酸塩岩など
縞状鉄鉱層

- ①アルゴマタイプ
- ②スペリオールタイプ

縞状鉄鉱層

18億年前以前
海水中に Fe^{2+} が溶存、
その一部が酸化され、
 Fe^{3+} になり、
沈殿(FeO(OH))

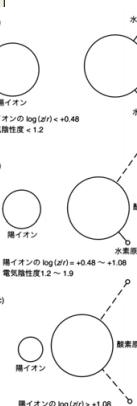
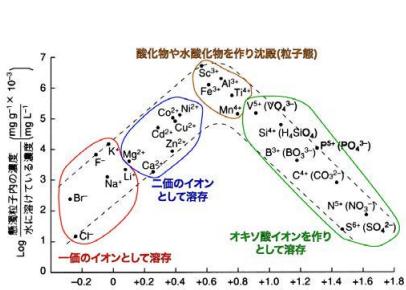


縞状マンガン層

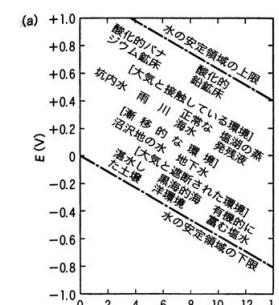
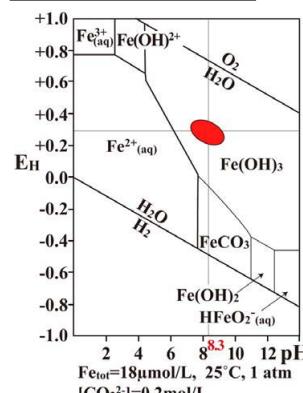
23億年前
海水中に Mn^{2+} が溶存、
その一部が酸化されて、
 Mn^{3+} または Mn^{4+} になり、
沈殿

(1) 堆積性鉱床: Fe, Mn, U, Pについて

→水溶液(海水、河川、地下水)への溶け易さと、そこからの沈殿



Feについて



鉄は Fe^{2+} だと可溶、
 Fe^{3+} だと不溶

錯体 $\text{Fe}(\text{H}_2\text{O})_6^{2+}$, $\text{Fe}(\text{H}_2\text{O})_6^{3+}$,
 $\text{Fe}(\text{HCO}_3)_2^{2-}$

EH-PHIについて

$$\begin{aligned} \text{pH} &= -\log[\text{H}^+] \\ \text{pe} &= -\log[\text{e}^-] \\ \text{E} &= \text{E}^\circ - (RT/F) \ln [\alpha(\text{Red})/\alpha(\text{Ox}) \alpha(\text{H}^+)^n] = -(RT/F \cdot \log(e)) \cdot \log \alpha(\text{e}) = 0.059 \text{pc} \end{aligned}$$

$$\begin{aligned} \text{Ox} + m\text{H}^+ + ne^- &\rightleftharpoons \text{Red} + \text{H}_2\text{O} \quad m, n \text{ は係数} \\ (\text{酸化体}) &\quad (\text{還元体}) \\ E &= E^\circ - (RT/F) \ln [\alpha(\text{Red})/\alpha(\text{Ox}) \alpha(\text{H}^+)^n] \\ E &= E^\circ - (0.059m/n)\text{pH} - (0.059/n) \log [\alpha(\text{Red})/\alpha(\text{Ox})] \end{aligned}$$

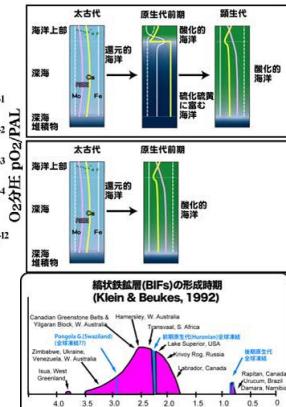
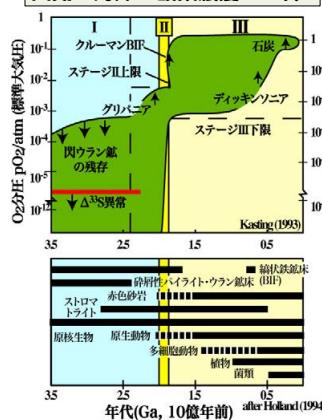
$$\begin{aligned} \text{(1) } \text{Fe}+\text{O}+6\text{H}^+ + 2e^- &\rightleftharpoons 2\text{Fe}^{2+} + 3\text{H}_2\text{O} \quad E^\circ = 0.728 \\ \text{E} = E^\circ - 0.059/2 \log[(\text{Fe}^{2+})^2 / (\text{Fe}+\text{O}) \text{H}^+] &= 0.728 - 0.059 \log[(\text{Fe}^{2+})^2 / (\text{Fe}+\text{O}) \text{H}^+] \\ = 0.728 - 0.059 \log[\text{Fe}^{2+}] - 0.177 \text{pH} & \end{aligned}$$

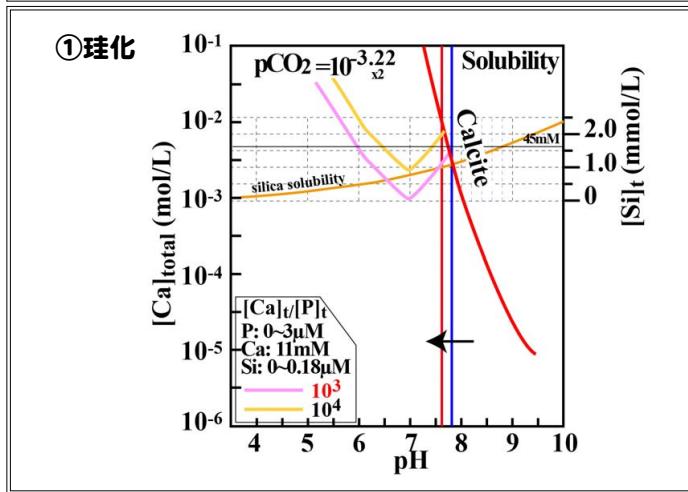
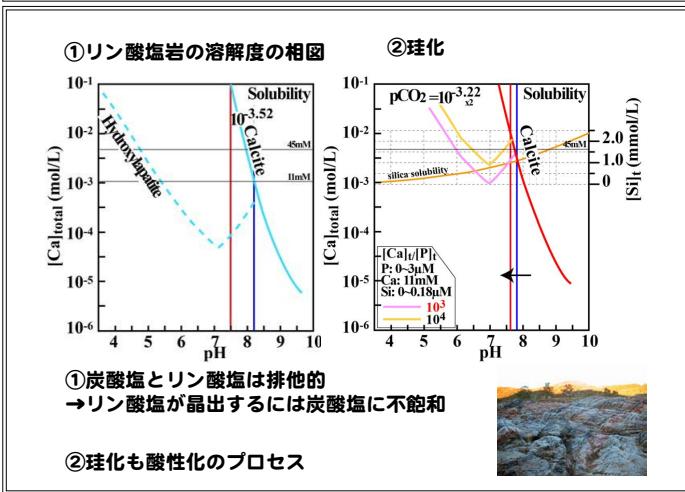
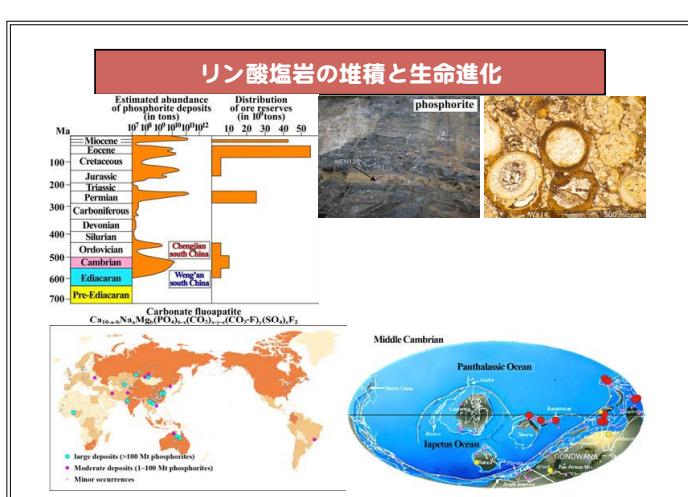
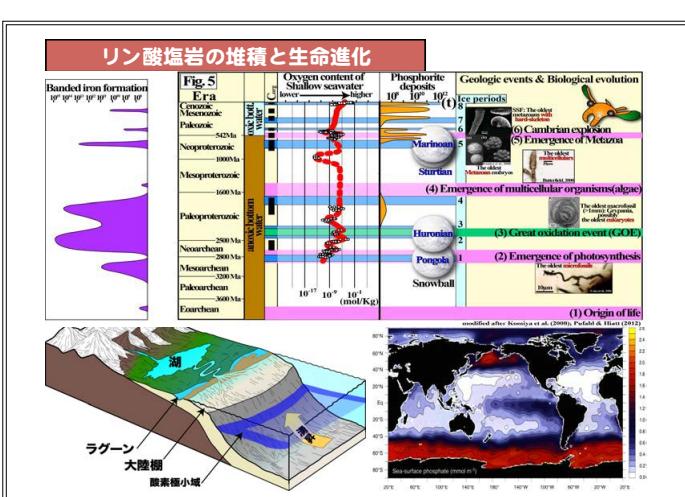
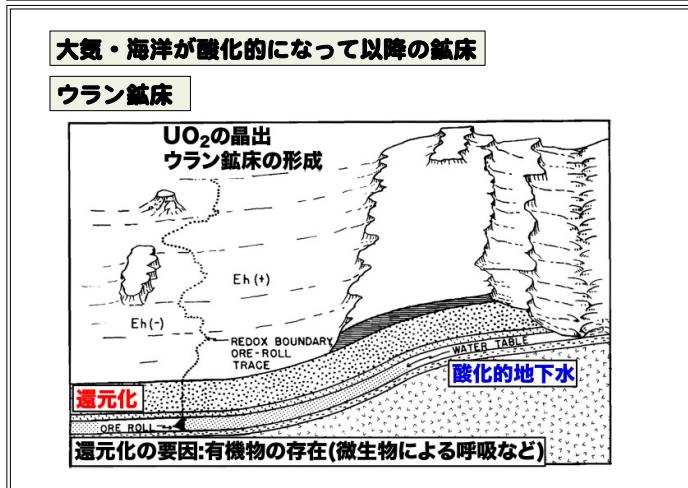
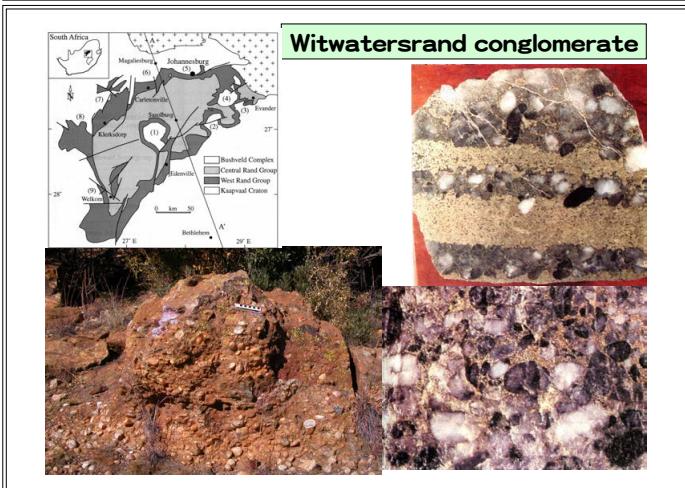
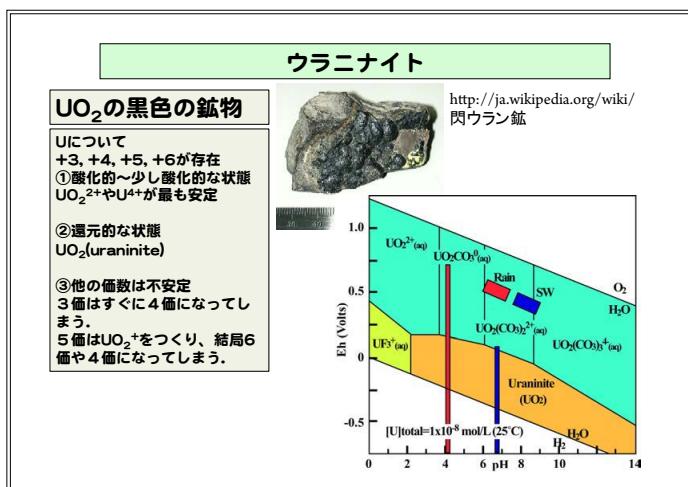
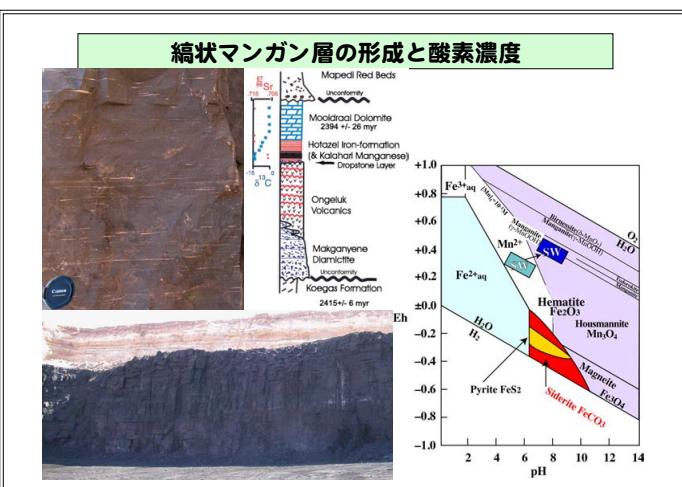
$$\begin{aligned} \text{(2) } \text{Fe}+\text{O}+6\text{H}^+ &\rightleftharpoons 2\text{Fe}^{3+} + 2\text{H}_2\text{O} \quad E^\circ = 0.980 \\ \text{E} = E^\circ - 0.059/2 \log[(\text{Fe}^{3+})^2 / (\text{Fe}+\text{O}) \text{H}^+] &= 0.980 - 0.059 \log[(\text{Fe}^{3+})^2 / (\text{Fe}+\text{O}) \text{H}^+] \\ = 0.980 - 0.059 \log[\text{Fe}^{3+}] & \end{aligned}$$

$$\begin{aligned} F: \text{Faraday 定数} &= 96,485 \text{ C/mol} \\ &= 96,485 \times 6,500 \text{ J/Vmol} \end{aligned}$$

$$\begin{aligned} R &= 8.3147 \text{ J/Kmol} \\ T &= 295.15 \text{ K} \\ R/T \cdot (\text{F} \cdot \log(e)) &= 0.059 \end{aligned}$$

大気・海洋の酸素濃度の上昇





堆積学(夏学期, 水曜2限(10:25~12:10)

蒸発岩

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(コウケイ)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

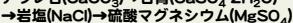
海退期→石英質砂岩、蒸発岩、石灰層等

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やすい。

内陸盆地: 大陸地殻内で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、石灰層、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:



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メッシニア期(7.246±5-5.332±5 Ma)、5.96 Ma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



図 6.22 地中海中にあたるメッシニア期の塩分危機元因
ジブラルタル海峡に面してあり、外洋水は、イベリア半島と北アフリカ間に出現した水路(Betic-Rifian passage)を経て地中海に入れた(矢印)。水門の役割を果たす地形の高さによりより外洋から干涸させられた海面に、高濃度の気候条件が及ぶと、蒸発物が増殖する。ベティック構造帯に面して海面の出口に近く、海盤はセコウの堆積する場となった。

- ①アフリカプレートの北進とイベリア半島に伴いジブラルタル弧が隆起
- ②また、①の運動に伴い、横すべりのベティック構造帯とリフ構造帯が形成。堆積盆が多く作られるとともに、ここから海水が流入。

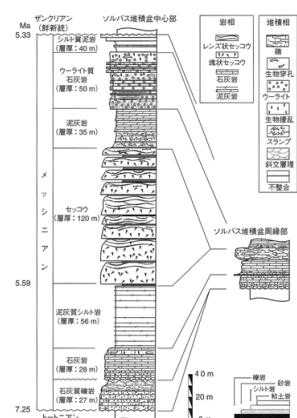


図 6.23 南スペイン・アンダルシア地方のソルバス堆積盆地(図 6.22)を埋積する
メッシニア系の堆積相序図

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

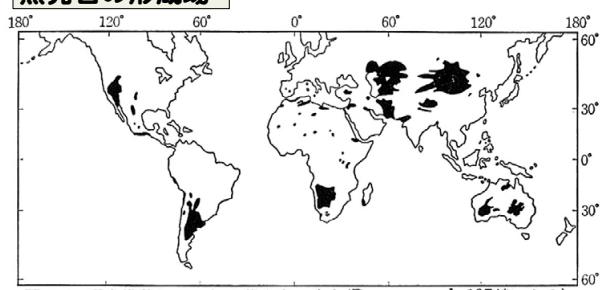
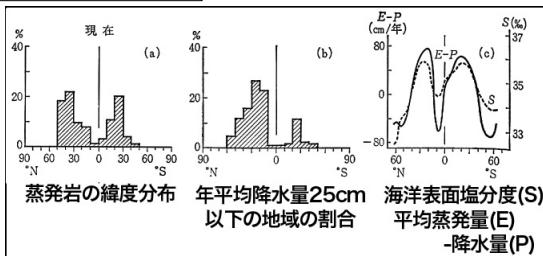


図 4.7 現在堆積しつつある蒸発岩の分布(Drewry et al., 1974*による)

- 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)

⇒三疊紀中期～後期: 南～東から湾入した浅海域

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)

255 Ma, 後期ペルム紀

④新生代(現在)

⇒赤道直下の10°以内を除く、南北50°内。年間降水量25cm以下

⇒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。

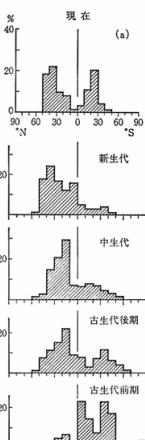
⇒海洋域では、海洋表面塩濃度の高い所に相当。

⇒三疊紀中期～後期: 南～東から湾入した浅海域

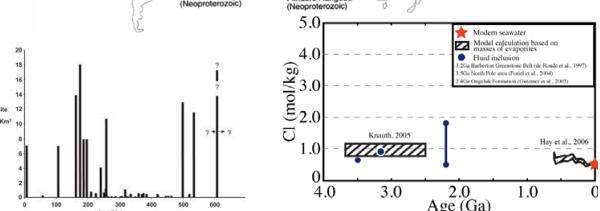
⇒中生代後期～新生代(白亜紀～新生代)

南大西洋沿岸(白亜紀初頭のAptian)と地中海(メッシニア)

255 Ma, 後期ペルム紀



地球史とevaporite



地球史と蒸発岩

