微鏡下 顕 岩石

古生層の石灰岩とチャート

石灰岩とチャートは 砂岩や泥質岩とはまったく異質 の堆積岩である. 古生層にはその例が多く 古生層の 特長の一つである. チャートは別項を設けるべきであ ろうが 今のところあまり資料がととのっていないので ここでいっしょにまとめて紹介したい.

古生層石灰岩の過半のものは無化石で 何の特長もな い方解石 (CaCO₃) の集合体である。 そしてチャー トに伴って産することがあり お互いに漸移的なことも 少なくない。 写真①と②は 両者が接している部分の 写真である. 写真①の屈折率の高い部分が 石灰岩つ

解説 片田正人 藤貫 正 撮影 正井義郎

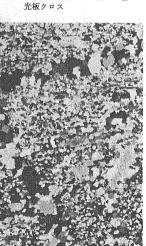
まり方解石で 低い部分がチャートつまり石英である. この写真の部分から上下へ約2cmほどはなれると 純粋 なチャートと石灰岩になるが この写真ではまざり合っ ており チャートの方から石英細脈が石灰岩中に貫入し ているし チャート中には方解石結晶が散在している.

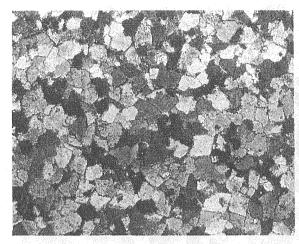
一般的に チャートの石英粒 石灰岩の方解石粒とも に この写真のように 大きさは思ったより不均質で それぞれ方解石細脈や石英細脈が多いものである. たチャート・石灰岩とも 変成作用の影響にはきわめて 敏感である。 写真① ②および次の③は いずれも変 成作用をうけているため 一般の非変成古生層のものよ り粗粒である.

このように石灰岩とチャートがいっしょにみられるこ とは 地質学的にはきわめて普通である。 しかし 実 験室では SiO₂ はアルカリ性溶液に溶解し 酸性溶液 で沈殿するが CaCO。は酸性溶液に溶解し アルカリ 性溶液で沈殿するという 相反する性質がある. にも



写真①…石灰石とチャート 石灰岩:主として上半部の高屈折率の部分 チャー ト:主として下半部の低屈折率の部分 16倍 偏光板オープン 長野県上 伊那郡箕輪町上古田西方





写真③…ドロマイト 45倍 偏光板クロス 長野県西筑摩郡楢川村 奈良井南方

かかわらず実際に共存するのは大変興味深いことである.

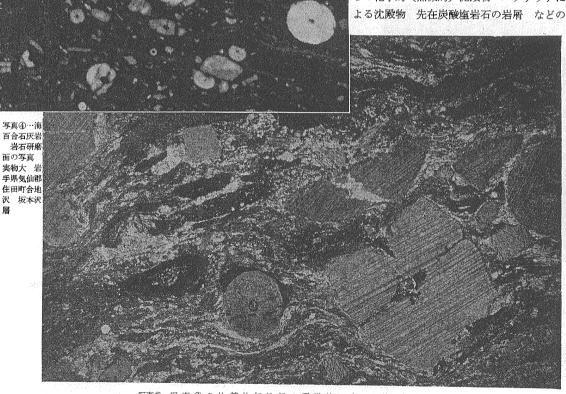
石灰岩には 往々にしてレンズ状または塊状の ドロマイト($CaMg(CO_3)_2$) が生成していることがある (写真③).

ドロマイトの成因についてはまだ 定説はないが 炭酸カルシウム (低マグネシウム方解石 高マグネシウム方解石 霰石) の軟泥が 未固結の時期あるいは固化する途上で 変質交代されて生じたとする説が比較的強く支持されている。 鏡下では 方解石に似ているけれども 自形性が強く 劈開や双晶が発達せず モザイク構造を示すことが多い。 また少しよごれたような色をしていることなどで 方解石と区別される。 AgNO₃-K₂ Cr₂O₇ 染色法や X線回折によれば 区別は簡単である。

ドロマイトは工業的にいろいろ利用されるが 結晶粒 子の大きさによって用途が異なってくる. この写真の

> ような粗晶質のドロマイトは 熱処理をする もの たとえばドロマイトクリンカーやドロ マイトプラスターの原料としては適さない.

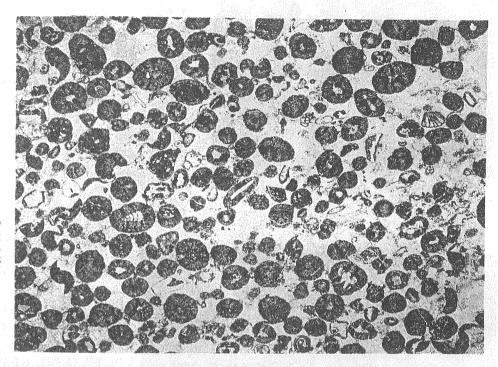
> 堆積岩のうちで 石灰岩の形成条件に関してほど諸説入りまじっているものはない. 海棲動物および植物の遺骸の集積層 海水からの化学的(無機的)沈殿物 バクテリアによる沈殿物 先在炭酸塩岩石の岩屑 などの

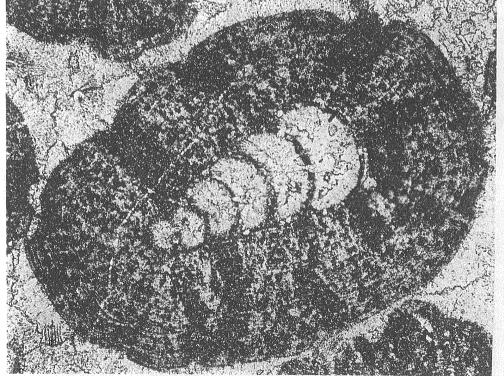


写真⑤…写真 ④ の比較的細粒部の顕微鏡写真 9倍 偏光板オープン

起源説が知られている. このうち 最初の2説が一般には重要とみなされている. このような説を聞くと直観的に 写真① ②のような 化石に乏しい石灰岩は

無機的に形成されたのではないかと考えたくなる. しかし化石として完全に保存されるには それなりの条件が必要であり 化石の有無だけによって 生物起源ある





写真⑦… 写真⑥の部分 90 倍

いは無機的沈殿と簡単に判断することはできない. しかし無機的沈殿による石灰岩も意外に多いのではなかろうか.

もちろん古生層石灰岩には 化石の密集したものも 少なくない. 写真④ ⑤もその1例で 海百合(クリ ノイド)の化石の破片が無数に散在している. このほ か紡錘虫・珊瑚・石灰藻などの密集した石灰岩も 教科 書などでご存知の通りである.

無機的沈殿と認められる典型的な例は 編 状 石 灰 岩 (oolitic limestone) である (写真⑥). 魚の卵が集まったように見えるので 魚卵状石灰岩ともいわれている. これは炭酸カルシウムが 核を中心にして同心円状に沈 殿したものである (写真⑦). この核となるものは 写真の例のような有孔虫そのものの場合もあるし その他 貝殻片・鉱物粒などさまざまである. 編状石灰岩の生成環境としては その核になる粒が回転する条件が必要であるといわれている. その1例として 渦動流を生じている急流の海峡に面した 浅いバンクなどが適しているらしい.

次に 日本のチャートであるが 大半は上記のようなきわめて単純な 石英 (SiO₂) だけの集合体である. したがってこの起源は謎めいた予感を与え 石灰岩におとらずに地球化学者の研究対象にされてきた. しかし多くの場合 少なくとも日本の古生層の場合 特殊な例

SiO₂ は 海水中では無機的に沈殿しにくいとされているけれども 海底火山活動に伴って生ずる可能性がないわけではないらしい. しかし 写真① ②の例を示した木骨山地や北部北上山地の場合 チャートの沈殿と(いわゆるシャールスタインを堆積した)火山活動が

を除いては その起源が不明である.

*常に″同一時期にあったとする証拠はない. こうなると これも積極的な証拠には欠けるけれども 生物起源説の方が有利になってくる. そうした場合 必ず引き合いに出て来るのが放散虫(ラジオラリア)である.

たしかに 古生層には所々に不純で 放散虫を多量に含むチャートが見出されている. しかし すべてのチャートが放散虫の集積だけで生じたものであると単純に考えることは危険のように思われる. たとえば写真®が1つの重要な事実を示している.

チャート層に接する泥質岩には しばしばチャート質 の泥質岩 (珪質泥岩) が発達する. こういった地層には この写真のような 歯車状の放散虫の遺骸が かなり普遍的に散在している.

この遺骸は チャート自身には少数例しかみられないが チャート質泥岩に圧倒的に多いのである. しかもチャート質泥岩の 放散虫以外の部分もチャート質で微粒の石英が非常に多い. このような実例からするとやはり 放散虫の遺骸を含まないチャートに対しては別の成因を考えた方が合理的ではなかろうか.

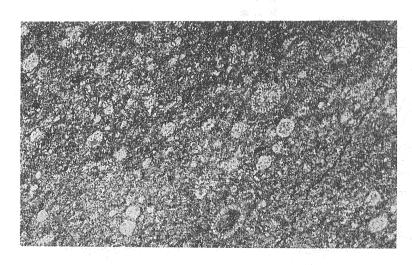
しかしながら残念なことに これ以上の推論は 少な くとも鏡下ではわからない. チャートを形成したのは 形を失いやすい生物体であろうか 生物の分泌物であろ うか.

(筆者らは地質部 技術部および研究企画官付)

追記

写真⑤~⑦のための岩石薄片は この記事のために佐藤芳治技官が作成したものである。 また 地質ニュースNo.184の写真④ ⑤は 遠藤祐二技官の撮影によるものである。 あらためて感謝いたします。

なお 今回の写真⑤~⑥は 実際の鏡下におけるよりも 黒白のコントラストを 若干強調してある.



写真®… 放散虫を含むチャート質泥岩 20倍 偏光板オープン 長野県上伊那郡辰 野町西方