

# 四国四万十帯「穴喰浦の化石漣痕」

石田 啓 祐<sup>1)</sup>

## 1. ま え が き

天然記念物「<sup>しいい</sup>穴喰浦の化石漣痕」(1979年11月26日, 国指定)については, 濡木(1992)により, 本誌の天然記念物特集(通巻454号)の中ですでに紹介されている。今回は, 化石漣痕の周囲の地質も含めて, さらに詳しく紹介したい。写真を提供し, 寄稿をすすめて下さった岡山大学教養部地学教室 濡木輝一教授と草稿に助言いただいた徳島大学教養部村田明広助教授に厚くお礼申し上げます。

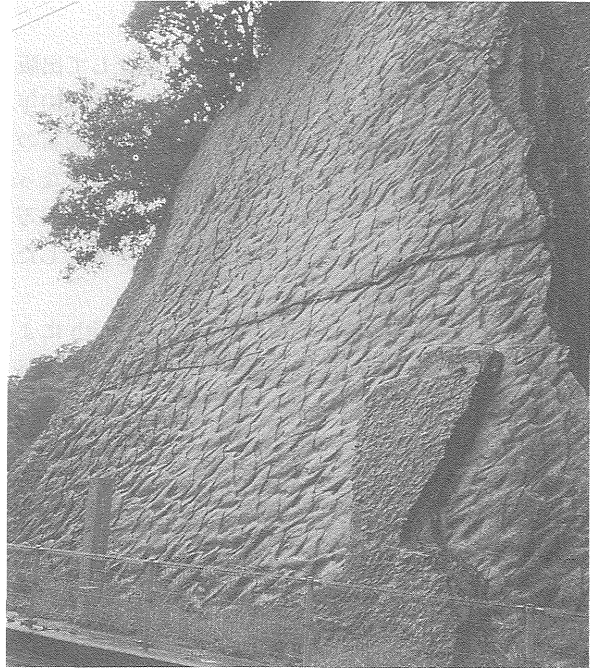


写真1 穴喰浦の化石漣痕全景(撮影: 濡木輝一)。  
石柱の高さは1.5m。当時の海底の流向は左下から右上と推定される。



第1図 位置図。国土地理院発行の5万分の1地形図「甲浦」の一部を使用。

## 2. 概 要

徳島県最南端にある海部郡穴喰町は, 室戸阿南海岸国定公園のほぼ中央に位置している。四万十帯の地層が織なす海岸線は, 水床湾, 穴喰浦といった風光明媚な景観を形づくっている。化石漣痕は, 穴喰町古目の旧国道55号線沿いにある(第1図A)。漣痕が発達する砂岩層は, 厚さ10 cm程度の砂質岩と数cmの泥質岩が互層するうちの1枚であり, その上下の砂岩層にも漣痕が発達している(写真1)。これらの漣痕と後述の底痕・生痕が発達する地層は, 室戸半島層群の奈半利川層に属するとされている(公文・井内: 1976; 平ほか: 1980など)。

1) 徳島大学教養部地学教室 (現総合科学部物質科学教室) : 〒770 徳島県徳島市南常三島1-1

キーワード: 天然記念物, 四国, 四万十帯, 堆積構造, 生痕化石, 堆積環境, 古第三紀

### 3. 化石漣痕の形態

この化石漣痕は、中粒の砂岩層に波長30~40 cm、波高数 cm の舌状のリップルマーク(水流など流体の営力によってできた波形)が発達するものであり、教科書(Allen, 1968)的には小型の部類に属するが、その中では比較的大きなものといえる。断面形態は非対称であり、一定方向の流れによってできた水流漣痕(current ripple)である。Allen (1968)の分類によれば、この漣痕は舌状(linguoid)形に最も近い。少し離れて露頭全体を眺めると、頂部の稜線(crestline)がうねりながら、左上から右下にかけて懸垂状に配列しているように見える。近づいて見ると、各々の稜線は舌状で独立しており、ちょうど屋根瓦を互い違いに重ねたように配列している(写真2)。それぞれの波形には、丸みを帯びた頂部を境にして、広く長い上流側斜面(stoss side slope)が左下方側に良く発達し、短く狭い下流側斜面(lee side slope)が右上方に位置する。このような形態は、下流側斜面がフォアセット(前置)葉理を形成しながら進行するのに対して、上流側斜面が削剝されながら、進行してきた次のフォアセットによって覆われた結果である。このような場合、フォアセットの“登り角”が上流側斜面の傾斜角より小さいタイプのクライミング・リップル葉理(リップル漂移斜交葉理; Collinson & Thompson, 1989)が形成される。この漣痕の場合、水流はほぼ左下方から右上方(堆積当時に直すとENEからWSW)に向かっていたことがうかがえる。Allen (1968)によれば、稜線が舌状の小型水流漣痕は、水深の増加に比べて

流速の増加が著しい場合に多く形成される。ただし、流れに斜交してリップルができる場合には、水深が増加するほどよく発達すると考えられている。この漣痕の場合、平面形の対称性は強くない。またReineck & Singh (1973)は、堆積学の著書の中で、さまざまな堆積環境における漣痕の発達についてまとめており、小型の水流漣痕は河川や浅海域(潮間帯)で最も多く見られるほか、砂質の深海底や乱泥流堆積物にも普通に見られることを明らかにしている。典型的な乱泥流堆積物は、一枚の地層が、下部から上部へ、級化層部(A)、下部平行葉理部(B)、カレントリップル葉理部(C)、上部平行葉理部(D)ならびに泥質部(E)の5つの部分から構成される(Bouma シークェンス)。クライミング・リップルはそのC部分(カレントリップル葉理部)によく発達することが知られている。

### 4. 底痕と生痕

穴喰浦の漣痕露頭から南方の竹ヶ島橋(第1図B)にかけては、フリッシュ型の砂岩泥互層が、東西に近い走向、高角度北傾斜で分布している。これらの砂岩層には、漣痕ばかりでなく、底痕と生痕が発達している。例えば、漣痕の発達する層準の砂岩層底面には、フルートキャスト、グループキャスト、ツールマークならびに荷重痕が、また砂岩層の断面には、コンポリュートラミナやフレーム構造が見られる。これより下位層準の竹ヶ島橋付近には、上述したBouma シークェンスのB・C部分に相当する平行葉理と斜交葉理が卓越する砂岩部層があり、上記の底痕と共に各種の生痕を観察することができる。それらは *Helminthoidea*, *Spirorhappe* をはじめとして、大型のものでは *Nereites murotoensis* Katto (1960) (写真3)から、小型のものでは直径数 mm の *Paleodictyon* (写真4)が特徴的に伴っている。Seilacher (1967)をはじめ多くの研究者は、一定の生痕化石群集が堆積物形成当時の海底深度に対応することを指摘した。このような研究によれば、竹ヶ島の生痕フォーナは *Nereites* 相(上記の各種で代表される最も深い生息環境の生痕群)に属するものであり、フリッシュ型堆積物に特徴的で、大陸棚斜面下部から大洋底縁にかけての2000 m 以上の深海相を特徴づけるものと考えられている。

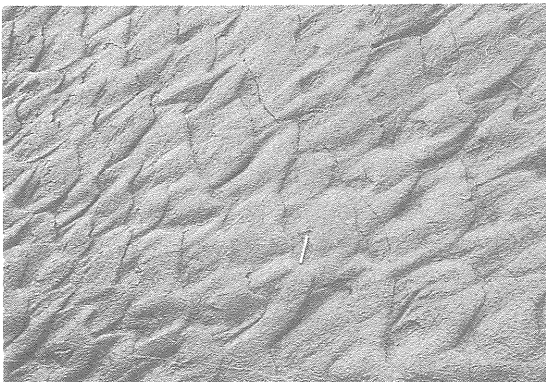


写真2 化石漣痕の近影(撮影: 齋木輝一).  
中央のサインペンは長さ約14 cm.

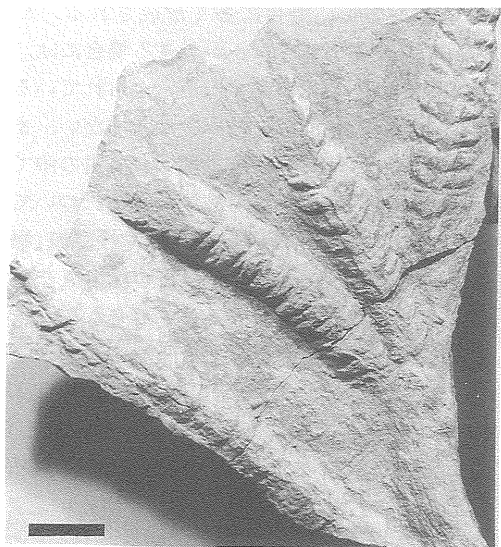


写真3 砂岩層底面に保存された生痕化石の *Nereites murutoensis* (深海相を代表するゴカイのなかまの巣穴の化石)。実喰町竹ヶ島産。スケール(左下)は2 cm。



写真4 砂岩層底面に保存された小型のフルートキャスト(流痕)と生痕化石の *Paleodictyon* (古第三紀 *Nereites* 相に特徴的なハチノス型の生痕化石)。*Paleodictyon* は動物の摂食行動により、毛糸編みのパターンのように作られることがわかっているが正体は不明。亀甲石と呼ばれたり、植物のアミモのなかまと考えられたこともあった。流向は上から下。実喰町竹ヶ島橋産。スケール(右下)は1 cm。

## 5. 奈半利川層の年代

実喰付近の奈半利川層からは、以下の化石が報告されている。古目の漣痕の西方に位置する JR 阿佐東線の実喰第四トンネル(第1図C)では、黒色泥岩からナノプランクトンが検出された(甲藤ほか, 1979)。これによると、化石群集は始新世中期初頭の暖海域を特徴づけるもので、白亜紀の示準種も混在している。その後、同トンネルの泥岩からは *Crassatellites nov. α* など、中部始新統から報告されている二枚貝が見出された(須鎗・山崎, 1987)。同様に付近の奈半利川層(第1図D)から産する放散虫群集は、*Calocyclus hispida* をはじめとする中期始新世の示準種を多く伴っている(山崎ほか, 1987)。これ以前には、漣痕の南方にある古目(第1図E)の頁岩から *Venericardia subnipponica*, *Portlandia cf. watasei* などが検出され、その年代は漸新世とみなされていた(徳島県, 1972; 公文・井内, 1976)。このように、奈半利川層の年代は、以前は古第三紀漸新世とみなされていたが、最近では、二枚貝だけでなく、ナノプランクトンや放散虫などの微化石も含めた総合判定が可能となり、その結果、実喰周辺の奈半利川層の年代は始新世中期(4000~5000万年前)であることが明らかとなった。このよ

うな背景には、近年、深海底掘削によるコアの分析が進み、微化石による年代決定精度が向上したことがあげられる。

## 6. 化石漣痕の形成環境

では、この漣痕はどのような環境で形成されたのであろうか？ これに関して、須鎗・山崎(1987)は、実喰周辺の奈半利川層に挟在する厚い砂岩層がアレナイト質であること、炭質物薄層が挟在すること、大型二枚貝が産することから、浅海のデルタまたはその周辺の堆積相の可能性を考えている。一方、甲藤・平(1978)ならびに平ほか(1980)は、この漣痕を伴う奈半利川層群には、乱泥流堆積物が卓越することから、層群全体を海底扇状地の堆積相としてとらえており、その形成場を付加帯上の前弧海

盆と想定している。すなわち、突喰周辺の厚い砂岩層は海底の河谷を埋めた土石流堆積物、砂岩・泥岩互層は海底土石流周辺の乱泥流堆積物、泥岩勝ち互層は土石流の通過する海底の河谷間の泥底堆積物であるという。先述の生痕化石群集から推定される深度の海底には、このような条件の前弧海盆があったのであろう。先の日仏海溝計画では、*Spirorhaphe*と同じ渦巻き型の這い跡を腸鰓類(ギボシムシのなかま)が描いている様子が、日本海溝陸側斜面の水深5248 m 地点で観察されており、房総海底谷の水深5282 m 地点の小段では、よく発達したリップルマークも観察されている(海溝Ⅱ研究グループ編, 1987)。

## 7. 化石漣痕の保存

このように、突喰浦の化石漣痕には、これまでにも多くの研究者が訪れており、それは四万十帯の地質研究に数多くとりあげられている。突喰町には昨(1992)年3月待望の阿佐東線が開通し、町では観光誘致のための施設づくりを目指している。突喰浦と竹ヶ島は橋でつながれている。島の南側には阿波竹ヶ島海中公園が広がっており、エダミドリインサングの北限自生地としても知られている。公園内には海中観察のできる巡航船があり、「海洋性博物館」の建設計画もある。漣痕には、最近、コケも生え、風化による地層の緩みも見え始めている。できるならば、長く新鮮な状態で観察できることを望みたい。なお徳島市の文化の森総合公園内にある徳島県立博物館には、突喰浦の化石漣痕の実物大のレプリカが展示されている。

## 文 献

- Allen, J. R. L. (1968): Current ripples. North Holland, Amsterdam, 447p.
- Collinson, J. D. and Thompson, D. B. (1989): Sedimentary structures (2nd ed.). Unwin Hyman, London, 207p.
- 海溝Ⅱ研究グループ編(1987): 日本周辺の海溝. 東京大学出版会, 104p.
- Katto, J. (1960): Some problematica from the so-called unknown Mesozoic strata of the southern part of Shikoku, Japan. Science Rep. Tohoku Univ., 2nd Ser. (Geol.), Spec. Vol. no. 4, 323-334.
- 甲藤次郎・平 朝彦(1978): 室戸半島層群の岩相と堆積環境. 地質ニュース, no. 287, 21-31.
- 甲藤次郎・松丸国照・岡田尚武・平 朝彦(1979): 室戸半島層群および同相当層から始新世化石の発見とその意義. 地質ニュース, no. 294, 41-43.
- 公文富士夫・井内美郎(1976): 室戸半島北東部, 徳島県突喰町周辺の四万十帯層群古第三系. 地質雑, 82, 383-394.
- 濡木輝一(1992): 中国・四国地方の天然記念物. 地質ニュース, no. 454, 15-29.
- Reineck, H. E. and Singh, I. B. (1973): Depositional Sedimentary Environments. Springer-Verlag, Berlin Heidelberg New York, 439p.
- Seilacher, A. (1967): Bathymetry of trace fossils. Marine Geology, 5, 413-428.
- 須鎗和巳・山崎哲司(1987): 徳島県四万十帯北帯と南帯の境界. 徳島大教養紀要(自然科学), 20, 37-46.
- 平 朝彦・田代正之・岡村 真・甲藤次郎(1980): 高知県四万十帯の地質とその起源. 319-389, 平 朝彦・田代正之(編), 四万十帯の地質と古生物学, 林野弘済会高知支部, 高知, 389p.
- 徳島県(1972): 15万分の1 徳島県地質図および同説明書. 徳島県, 67-71.
- 山崎哲司・須鎗和巳・石田啓祐・寺戸恒夫・東明省三・祖父江勝孝・久米嘉明・大戸井義美・細岡秀博・正岡啓治・鎌田誠一(1987): 海部町地域の地質と古生物. 阿波学会総合学術調査報告, 徳島県立図書館紀要, no. 33, 131-146.
- ISHIDA Keisuke (1993): A natural monument "Fossil current ripples at Shishikui-ura" in Shimanto Terrane, Shikoku.

〈受付: 1992年12月14日〉