# 沿岸域の堆積物調査

# 能登半島北方沖陸棚域の海底堆積物

池原 研<sup>1</sup>·市原季彦<sup>2</sup>·五十嵐厚夫<sup>3</sup>

Ken Ikehara, Toshihiko Ichihara and Atsuo Igarashi (2009) Surface shelf sediments north of Noto Peninsula, Japan Sea

keywords : marine sediment, shelf, sedimentation, radiocarbon dating, sea-level change, Japan Sea

### 要旨

能登半島北方沖の海底堆積物の調査(表層堆積物 採取とピストンコアラー及びバイブロコアラーによ る柱状堆積物採取)を行った.結果として,能登半 島西方及び北西方には完新世のシルト質堆積物が分 布すること,能登半島北方の後氷期〜完新世の砂質 堆積物の下位には3-4万年前の陸成層が分布する こと,陸棚上砂質堆積物の層序や形成・堆積過程の 研究にはバイブロコアラーの使用が有効なことが明 らかとなった.

#### 1 はじめに

海底堆積物は陸起源の砕屑性粒子と海洋表層で生産 される生物源粒子から主に構成される. どのような粒 径の, どのような組成を持った堆積物が形成されるか はその場に供給される粒子の質と量並びにその場から 物理的・化学的に除去される粒子の質と量で決まる. 海岸や河川に面した沿岸・陸棚域では, 陸から供給さ れる粒子の質や量に地理的な変化が大きい. また, そ の浅い水深のため, 波浪や流れによる堆積物の輸送・ 再移動も大きい. さらに, 第四紀の 100m 規模の氷 河性海水準変動は陸棚域をほぼ完全に露出/沈水させ るほか, 海水準下降期には現在の陸棚の下刻・侵食, 海水準上昇期にはラビンメント面の形成など, 現在と は異なる営力下での堆積作用が起った. 現在までも含 めた粒子供給, 堆積, 侵食の結果として, 現在の陸棚 上の堆積物は形成されたと考えられる.しかし,現在 の日本周辺のある海域において,海水準変動に対応し てどのように堆積層が形成されてきたかの詳細を明ら かにした研究例はまだ少ない.これは一つには陸棚が 砂質~砂泥質堆積物で覆われており,表層数十 cm よ り下位の堆積層の採取が困難であることに起因する.

一方,能登半島の西方沖には,2007年能登半島地 震を起こした断層が分布し,反射法地震探査の結果は この断層が完新世に繰り返し活動してきたことを示し た(井上ほか,2007).さらに,断層近傍から採取さ れた海底堆積物コアの年代測定結果とあわせると,こ の繰り返しがおよそ2000 – 3000年の間隔であるこ とが推定された(池原ほか,2007).したがって,活 断層の分布が予想される陸棚上から海底堆積物コアを 採取し,堆積年代決定を行い,反射法地震探査の断面 記録とあわせることで,沿岸域に分布する活断層の活 動度評価もできる可能性がある.

以上のような地層形成や活断層の活動度評価のた め、2008年9月に能登半島北方海域において、海底 堆積物の調査を行った.調査は、1)スミス・マッキ ンタイヤー式グラブ採泥器による表層堆積物採取(第 1表)、2)ピストンコアラーによる泥質堆積物の柱 状試料採取(第2表)、3)バイブロコアラーによる 砂質堆積物の柱状試料採取(第3表)、である.これ らの採取試料については、現在分析作業が進行中であ るが、ここでは、これらのうち、ピストンコアラー及 びバイブロコアラーで採取された柱状試料の岩相記載

<sup>&</sup>lt;sup>1</sup> 産業技術総合研究所 地質調査総合センター 地質情報研究部門 (AIST, Geological Survey of Japan, Institute of Geology and Geoinformation)

<sup>&</sup>lt;sup>2</sup> 復建調查設計株式会社 (Fukken Co. Ltd., Hikari-cho, Higashi-ku, Hiroshima, 732-0052 Japan)

<sup>&</sup>lt;sup>3</sup> 復建調查設計株式会社東京支社 (Fukken Co. Ltd., Iwamoto-cho, Chiyoda-ku, Tokyo, 101-0032 Japan)

と年代測定結果に基づいて、この海域の堆積作用について述べる.

#### 2 調査・分析方法

ピストンコアはパイプ長さ4~8m,ポリカーボネ イト製インナーチューブの外径 7.6cm のコアラー (第 1図A)を用いて採取した. 天秤の先端に取り付けた 錘が海底に達し、天秤への荷重がなくなることにより フックが外れ、コアラーが自由落下する. 自由落下の 結果、重錘の先に取り付けたパイプが海底に突き刺 さり,パイプに入った堆積物試料を柱状に抜き取って くる. 試料採取予定地点は、既存の底質データ(片 山・池原, 2001;片山, 2007)を参考にし, 採取作 業の前に行われたショートマルチチャンネル反射法 地震探査の断面記録も考慮して以下の6地点を選定 した. 1) PC01 と PC02 は 2007 年度に能登半島地 震緊急研究として実施された反射法地震探査測線にお いて, 完新統と考えられる地層の分布北限に近い場所 で、2) PC03, PC04, PC05 は今年度の反射法地震 探査記録において, 猿山岬沖で完新統と考えられる 地層を切る断層の近傍で、3) PC06 は片山(2007) において表層堆積物の含泥率が高い地点を選定した. 1)は2007年度の調査において能登半島地震の断層 近傍から得ている堆積速度の妥当性の評価,2)は猿 山岬沖の断層の活動度評価,3)は輪島周辺の河川か らの排出土砂であるかの確認を目的とした. 底質条件 が悪く、十分な貫入長が得られないなどのため採取コ アが短い場合には、位置をずらして3回までの試料採 取を試みた. 結果として, PC01 と PC02 では 1 回ず つ、PC03、PC04、PC05では3回、PC06では2回 の試料採取を行った.採取地点の位置は第2図に、緯 度・経度と水深は第2表にまとめた.採取地点の位置 は D-GPS,水深は音響測深器により求めた.

バイブロコアは川崎地質株式会社所有のもので,長 さ6mのパイプの先端に振動を与えるバイブレータ がついたものを使用した(第1図B).外径9.6cmの ABS 樹脂製インナーチューブがパイプの中に装着され ている.砂質堆積物では一般に点荷重を与えると堆積 物が間隙水を排出して固まるため,ピストンコアラー のような重力式コアラーではパイプが貫入しない.ま た,海上(水上)でのボーリングは水深によって非常 に大きなコストがかかる.このため比較的簡便な砂質 堆積物の長い柱状試料の採取には,コアラーが海底に 着いた後,コアラーを中立に立てたままパイプに振動 を与えながら貫入させるバイブロコアラーが唯一の方 法である.今回は片山(2007)の底質データや反射 法地震探査記録を参考に6つの予定地点を選定した. 能登半島北部海域は,対馬暖流第一分岐が流れる場所 であり,沿岸域も含めて流れの速い場にある.その結 果,着底後のコアラーの安定の保持が難しく,5地点 から1.5m前後のコアを得たのみであった.試料採取 地点の位置は第2図に,緯度・経度と水深は第3表に 示した.位置,水深の決定はピストンコアラーの作業 と同様である.

採取されたピストンコア/バイブロコアは現地で1 m毎に分割され、両端にキャップされた状態で産業 技術総合研究所に運んだ. 運び込まれたコア試料は, インナーチューブをアクリルカッターにて縦割りにし た後、テグスあるいはピアノ線にて半割し、片側を研 究用 (ワーキングハーフ), もう一つを保存用 (アー カイブハーフ)とした.半割面の写真撮影の後,ワー キングハーフから肉眼記載,軟X線写真用スラブ試 料の採取と年代測定用試料(貝殻,ウニの殻,木片, 泥炭など)の採取を行った.スラブからは、軟X線 発生装置を用いて、軟X線写真撮影を行った.年代 測定用試料のうちのいくつかについては、(株)地球 科学研究所を通じて, Beta Analytic 社において, 加 速器質量分析法により放射性炭素年代を測定した. 測 定結果は第4表及び第3図,第4図に示した.今回 は、1)年代測定がすべて終了していないこと、2) 海洋環境の異なる氷期及び後氷期の日本海(例えば、 Oba et al., 1991)の海洋レザバー値が知られてい ないこと,から,暦年較正は行わず,測定値に同位 体分別の効果の補正だけを行った放射性炭素年代値 (conventional radiocarbon age) で議論する. その後, 泥炭を含む試料については、花粉分析用の試料を別途 採取した. 花粉分析はパリノ・サーヴェイ株式会社に 依頼して定量花粉分析を実施中である.

#### 3 結果と考察

ピストンコアラー/バイブロコアラーにより採取さ れたコア試料の肉眼記載はそれぞれ第3図,第4図に 示した.ここでは,得られたいくつかの結果について 考察を含めてまとめる.

#### 3.1 能登半島西方~北西方の完新統

片山・池原(2001)には,石川県沖の陸棚上には, 南西から北東に徐々に粒径を減じる砂質〜泥質堆積物

が広く分布している。中央粒径値でもっとも細粒な堆 積物(細粒シルト)は、 能登半島猿山岬沖の西方沖の 水深70-100mに分布し、含泥率は80%以上である. 池原ほか(2007)は粒度分析は行っていないが、能 登半島地震の断層近傍で海洋プランクトン遺骸に非常 に乏しい均質なシルトからなる堆積物を報告し、その 堆積速度がおよそ2m/千年と大きいことを示した. さらに池原ほか(2007)は片山ほか(2000)や片山・ 池原(2001)による表層堆積物分布から、この細粒 堆積物が手取川などの河川である可能性を示唆した. 今回採取されたピストンコア試料の年代測定結果(第 4表)は多少年代のばらつきは大きいものの、このシ ルト質堆積物が完新統であること, 猿山岬沿岸の斜面 域を除き0.5-1m/千年程度の堆積速度であり、池 原ほか(2007)で示した南の海域よりも堆積速度が 明らかに小さいこと、を示している.

猿山岬沿岸の斜面域には,貝殻片に富む砂質堆積物 が分布する (PC04-2 と PC05). PC05 の年代値に基 づけば,この砂質堆積物の堆積速度は,20cm/千年 程度と計算される.この値は沖合のシルト質堆積物よ りも明らかに小さいが,より沖合の海盆・トラフ域の それに近く,決して遅いものではない.本調査で別途 採取された表層堆積物試料とあわせて,沿岸斜面域の 堆積物の供給過程をさらに考察する必要がある.

#### 3.2 能登半島北方の砂質堆積物

陸棚上の砂質堆積物は,静的解釈では最終氷期最 盛期からその後の後氷期(海水準上昇期)の堆積物 と解釈されることが多い(例えば,Emery, 1952, 1968; Johnson and Baldwin, 1986)が,日本周 辺海域では表層堆積物中の貝類遺骸の年代測定結果 (例えば,Ikehara, 1993)を除けば,その形成プロ セスは必ずしも明らかにされてきていない.これは, 陸棚堆積物の研究のほとんどがグラブ採泥器などに よる表層堆積物試料のみによってなされてきたため である.陸棚上の砂質堆積物を柱状に採取し,堆積 層解析と年代測定をあわせていけば,陸棚堆積物の 堆積過程がより動的に解釈でき,それは地層の堆積 相解析にも貢献できると考えられる.

このような目的で、今回バイブロコアラーで陸棚 上から採取された砂質~砂礫質堆積物には二つのタ イプがある.一つは V01、V03、V04-2の上部や V02の全体に見られるような貝殻片を含むものであ る.これらの貝殻片は離弁で破片のものが多く、死

後流れにより輸送されてきたものと考えられる. こ れに対して V01. V03 の下部や V04-2 の柱状部に 見られる砂や砂礫は貝殻片に乏しい. V01 ではわず かに貝殻片を含むが、淘汰のよい極細粒砂からなり、 明らかに上位の砂とは異なる. V03 では上位は基質 として泥分を含む貝殻片を含む砂礫からなるのに対 して,下部の砂礫や砂は泥分に乏しく,貝殻片を全 く含まない. 下層に挟在する砂層は何れも淘汰がよ く, 上位のものは平行葉理を示す. このような特徴 は、この砂礫~砂質堆積物が陸上河川の堆積物であ ることを示唆する. V04-2 でも最上部は貝殻片を含 む細粒砂であるが、その下位には貝殻を含まない砂 礫があり、さらにその下位には植物片を含むシルト が採取されており、このシルト層とその上位の砂礫 層も陸成層と考えられる.シルト層中の植物遺体で 得られた年代は後氷期の<sup>14</sup>C年代値で約15.9千年前 である. V03 については現状では年代資料がないが. 陸成と考えられる堆積層と貝殻を含む海成層の境界 が海進面にあたると考えられる.したがって、この 地点に海が進入したのは少なくとも 15千年前程度と 考えられる.池原ほか(2007)は能登半島地震の断 層近傍における反射法地震探査断面の最終氷期の侵 食面を平滑化する反射面を海進面(ラビンメント面) と考え、表層で得られた堆積速度を外挿して、その 年代を計算している. それによれば, 11.6~15.8 千年前であり、今回得られた年代値はほぼそれに近 い. 今後, V03の上部層中の貝殻片の年代測定を行い, 海進面の形成時期を推定していく予定である.

#### 3.3 能登半島北方沖表層下の陸成堆積物

上述のように、バイブロコアの V03 と V04-2 に は海成層の下位に陸成層が採取された. このうち、 V04-2 のそれは後氷期の海水準上昇期の堆積物である ことが年代測定結果から推定された. 一方、ピストン コアの PC06-2 とバイブロコアの V05 には、最表層 の薄い砂層あるいは砂礫の下位に粘土と泥炭の互層が 採取された. 泥炭や含まれる植物遺体の放射性炭素年 代に基づけば、これらの堆積物は何れも最終氷期最盛 期(酸素同位体ステージ2)より前のおよそ3-4万 年前のものである. また、年代値にばらつきは大きい ものの PC06-2 ではその堆積速度は 17cm/千年程度 と大きな値を示す. 氷期の低海水準期の平野(低地) は現在の陸棚域に分布しており、当時の平野の環境を 推定するのは困難であった. 日本海では酸素同位体ス テージ3-5にかけて,千年間隔規模の海洋環境変動 が存在し(Tada et al., 1999など),沖合の海底コア の花粉分析結果はこのような海洋環境変動にあわせた 花粉群集組成の変化が記録されている(Ikehara and Ohshima, submitted).今回得られた泥炭と粘土の互 層がカバーする時代範囲は沖合の海底コアで分析され た年代範囲よりも狭いものの,このような沖合の花粉 記録と沿岸域の記録の比較には最適の試料であり,現 在実施中の花粉分析結果はこのような陸と海の環境変 動の関係の考察に非常に有効であると考えられる.

一方,白嶺丸で能登半島西方沖の西能登堆群周辺の 水深150-200mから採取された柱状試料を構成す る未固結堆積物中の貝殻片の放射性炭素年代測定値は やはり3-4万年程度の値を示す(池原,未公表デー タ).これらの貝殻の多くは現在の陸棚上に生息する ものであり,今回の泥炭層堆積時にこの場所が海(浅 海)であったことを示している.これらのことは,完 新世の貝殻を含む海成層(砂層)の下位には広く酸素 同位体ステージ3の堆積物が分布する可能性を示唆す る.また,最終氷期最盛期を示す年代の貝殻が得られ ていないことは,能登半島周辺での最終氷期最盛期の 堆積物の限定的な分布の可能性が示唆される.今回得 られた年代資料の地点数は限られており,これらに点 については,反射法地震探査断面記録ともあわせて解 析することが必要である.

## 3.4 陸棚砂質堆積物研究におけるバイブロコアラー の重要性

砂質堆積物は力を加えると収縮する特性を持つた め、通常の重力式コアラーではパイプが貫入し難い. このため、砂質堆積物の柱状試料の採取には、振動を 与えつつパイプを押し込んでいくバイブロコアラーが 用いられる.欧米ではバイブロコアラーと高分解能音 波探査,高精度海底地形などを組み合わせることによ り、沿岸・陸棚域の堆積層の動的な解析が進められて きた(例えば, Rine et al, 1986; Berné et al., 1994 など).

日本では、バイブロコアラーを所有する機関は少な く、これを用いた調査研究事例は筆者らの知る限り非 常に限られている.所有機関が少なく、調査事例が少 ないことは、バイブロコアラーの有効性を正しく評価 できないことを引き起こしかねない.今回の能登半島 北方沖でのバイブロコアラーの使用は、その有効性と 限界を確認し、今後の沿岸域調査手法の確立の目的も あった.

今回の使用結果は6地点で7回の作業を行い、5地 点から6試料を得た. コアの長さは1.3-1.5mとパ イプ長(6m)からするとやや短いものであった.し かし、得られた試料は泥炭と泥の互層からなる1本を 除き、すべて砂礫質堆積物からなる、表層堆積物と同 様な貝殻片を含む完新世の堆積物は残りの4地点のす べてで得られた上、すでに述べたように後氷期以前の 陸成層も得られており、今後予定されている年代測定 により,海進面の年代はより精度よく求められると考 えられる.また、貝殻や礫の含有状況から、海進面形 成期からその後の砂礫の移動規模の変化なども推定で きる可能性がある.さらにこれもすでに述べたように、 完新統の下に最終氷期最盛期の堆積物を欠いて、3-4万年前の堆積物が分布することを認定できたので、 海水準変動の各時期における堆積作用がより正確に復 元できると期待される.このように、今回は長いコア が得られなかったが、表層堆積物のみから考えていた ものに比べて、飛躍的に動的な解釈が可能となった.

一方で,今回使用したバイブロコアラーは流れのあ る今回のような海域では使用し難い.それは,流れに よってコアラーあるいは作業船,もしくはその両方が 採取作業中に流されてしまい,コアラーの安定が保た れないことに起因する.着底部分の設置方法や重量の 見直しなどにより,掘削に十分な海底での安定性を得 られるような工夫が必要である.今回はパイプ長6m と固定して行ったが,流れのある場ではパイプ長を短 くするなど,流され難い設定の選択も必要である.ま た今回,どの地点でも1.5m程度の長さしか得られて いないことはコアラーの設定なども含めて,再確認し ていく必要があろう.

以上のように,さらに改良や検討をすべき部分はあ るものの,今回の能登北方沖陸棚上でのバイブロコア ラーの使用はおおむね成功したと言える.今後,改良 などを重ね,より広い環境で使用することで,陸棚の 砂質堆積物の堆積作用や層序,活断層の活動度評価な どに貢献できるものと期待される.

謝辞:バイブロコアラーの使用にあたっては,川崎 地質株式会社の向山建二郎氏,半場康弘氏に大変お 世話になった.また,作業船(第八東野潜水,第六 喜多丸,第八喜多丸,第十喜多丸,第十二喜多丸, 第十七喜多丸)の乗組員の方々,復建調査設計の作 業員の方々には調査全般を通じてお世話になった. 記してお礼申し上げる.

#### 文献

- Berné, S., Trentesaux, A., Stolk, A., Missiaen, T. and de Batist, M. (1994) Architecture and long term evolution of a tidal sandbank: The Middelkerke Bank (southern North Sea). Marine Geology, 121, 57-72.
- Emery, K.O. (1952) Continental shelf sediments off southern California. Geological Society of America Bulletin, 63, 1105-1108.
- Emery, K.O. (1968) Relict sediments on continental shelves of world. American Association of Petroleum Geologists Bulletin, 52, 445-464.
- Ikehara, K. (1993) Modern sedimentation in the shelf to basin areas around Southwest Japan, with special reference to the relationship between sedimentation and oceanographic conditions. Bulletin of the Geological Survey of Japan, 44, 283-349.
- 池原 研・井上卓彦・村上文敏・岡村行信(2007) 能登半島西方沖の堆積作用・完新世堆積速度 と活断層の活動間隔. 地震研究所彙報, 82, 313-319.
- Ikehara, K. and Ohshima, H. (submitted) Orbital- and millennial-scale fluctuations in late Quaternary marine pollen records from the Japan Sea. Journal of Quaternary Science.
- 井上卓彦・村上文敏・岡村行信・池原 研(2007)
  2007年能登半島地震震源域の海底活断層.地 震研究所彙報,82,301-312.
- Johnson, H.D. and Baldwin, C.T. (1986) Shallow siliciclastic sea. In Reading, H.G. (ed.), Sedimentary Environments and Facies, 2nd edition, Blackwell, Oxford, p.229-282.
- 片山 肇(2007) 能登半島東方表層堆積図. 海洋地 質図, no.60 (CD).
- 片山 肇・池原 研(2001)能登半島西方表層堆積 図及び同説明書.海洋地質図, no.57, 48p.
- 片山 肇・佐藤幹夫・池原 研 (2000) ゲンタツ 瀬表層堆積図及び同説明書.海洋地質図, no.53, 41p.
- Oba, T., Kato, M., Kitazato, H., Koizumi, I., Omura, A., Sakai, T. and Takayama, T. (1991) Paleoenvironmental changes in the Japan Sea during the last 85,000 years. Paleoceanography, 6, 499-518.
- Rine, J.M., Tillman, R.W., Stubblefield, W.L. and Swift, D.J.P. (1986) Lithostratigraphy of Holocene sand ridges from the nearshore and middle continental

shelf of New Jersey, U.S.A. In Moslow, T.F. and Rhodes, E.G. (eds.) Modern and ancient shelf clastics: A core workshop. SEPM Core Workshop, no.9, pp.1-72.

Tada, R., Irino, T, and Koizumi, I. (1999) Land-ocean linkages over orbital and millennial timescales recorded in late Quaternary sediments of the Japan Sea. Paleoceanography, 14, 236-247.

Core No.	Lat	Latitude		gitude	Water Depth	Visual Description	
Noto08-01	37	17.009	136	43.298	17.9	fv.f.s.	
Noto08-02	37	17.395	136	41.907	73.6	sandy silt	
Noto08-03	37	18.905	136	42.102	87.3	sandy silt	
Noto08-04	37	21.803	136	43.216	96.0	sandy silt	
Noto08-05	37	22.897	136	47.209	41.3	rocky bottom	
Noto08-05-2	37	23.087	136	47.177	52.7	rodky-gravelly bottom	
Noto08-05-3	37	23.311	136	47.207	63.3	gravelly f.s.	
Noto08-06	37	24.249	136	50.405	34.0	shell frag. bearing mf.s.	
Noto08-07	37	25.307	136	49.313	81.3	sandy silt	
Noto08-08	37	26.703	136	48.511	82.4	shell frag. bearing mf.s.	
Noto08-09	37	26.749	136	47.218	97.0	silt	
Noto08-10	37	26.496	136	52.998	74.0	mf.s.	
Noto08-11-1	37	24.303	136	55.501	15.0	rodky bottom	
Noto08-11-2	37	24.460	136	55.442	15.3	rodky bottom	
Noto08-11-3	37	24.657	136	55.364	23.3	v.c.−c. shell sand	
Noto08-12	37	25.289	136	54.985	35.3	v.c.−c. shell sand	
Noto08-13	37	25.942	136	54.058	55.4	granule	
Noto08-14	37	29.105	136	52.550	86.7	shell frag. bearing mf.s.	
Noto08-15-1	37	29.797	136	52.010	80.7	rocky bottom	
Noto08-15-2	37	29.990	136	52.071	82.0	rocky bottom	
Noto08-15-3	37	30.211	136	52.123	88.7	shell frag. bearing cf.s.	
Noto08-16	37	30.829	136	51.216	99.3	sandy silt	
Noto08-17-1	37	26.093	136	58.962	34.4	rocky bottom	
Noto08-17-2	37	26.266	136	58.867	41.3	rocky bottom	
Noto08-17-3	37	26.445	136	58.730	57.3	pebble & shell frag. bearing c.—f.s.	
Noto08-18	37	27.802	136	57.606	77.7	mf.s.	
Noto08-19-1	37	27.099	137	1.748	18.0	rocky bottom	
Noto08-19-2	37	27.271	137	1.790	19.3	rocky bottom	
Noto08-19-3	37	27.482	137	1.784	24.0	rocky bottom	
Noto08-20	37	28.702	137	4.901	26.3	v.f.s.	
Noto08-21	37	29.600	137	4.319	64.3	shell frag. bearing sandy gravel	
Noto08-22	37	30.304	137	3.949	72.5	shell frag. bearing sandy gravel	
Noto08-23	37	31.303	137	2.113	77.3	granule & shell frag. be aring c.—f.s.	
Noto08-24	37	32.749	137	1.203	88.7	granule bearing cf.s.	
Noto08-25	37	33.888	137	0.505	99.7	silty f.s.	
Noto08-26-1	37	29.808	137	6.902	31.3	rodky bottom	
Noto08-26-2	37	29.802	137	6.901	30.7	rodky bottom	
Noto08-26-3	37	29.965	137	6.935	39.3	rocky bottom	
Noto08-27-1	37	30.606	137	9.010	47.5	rodky bottom	
Noto08-27-2	37	30.601	137	9.004	47.5	silty v.f.s.	
Noto08-28	37	31.400	137	8.611	76.8	granule & shell frag. bearing m.—f.s.	
Noto08-29	37	32.210	137	8.199	86.7	silty v.f.s.	
Noto08-30	37	31.165	137	12.905	22.0	shell frag. bearing fv.f.s.	

第1表 グラブ採泥器による表層堆積物採取地点位置一覧.

第2表 ピストンコアラーによる堆積物採取地点位置一覧.

Lat	Latitude		gitude	Water Depth	
37	19.168	136	37.062	115	
37	20.263	136	36.467	123	
37	18.715	136	42.565	60	
37	18.675	136	41.928	88	
37	21.182	136	43.970	53	
37	21.258	136	43.700	73	
37	21.175	136	42.615	98	
37	23.268	136	46.288	85	
37	23.702	136	46.053	93	
37	28.592	137	0.447	80	
37	28.592	137	0.447	80	
	Lat 37 37 37 37 37 37 37 37 37 37 37 37	Latitude 37 19.168 37 20.263 37 18.715 37 18.675 37 21.182 37 21.258 37 21.258 37 21.258 37 21.258 37 23.268 37 23.702 37 28.592	Latitude      Lon        37      19.168      136        37      20.263      136        37      18.715      136        37      18.675      136        37      21.182      136        37      21.258      136        37      21.275      136        37      23.268      136        37      23.702      136        37      23.702      136        37      28.592      137        37      28.592      137	Latitude      Longitude        37      19.168      136      37.062        37      20.263      136      36.467        37      18.715      136      42.565        37      18.675      136      41.928        37      21.182      136      43.970        37      21.258      136      43.000        37      21.258      136      42.615        37      23.268      136      46.288        37      23.702      136      46.053        37      28.592      137      0.447        37      28.592      137      0.447	

Core No.	Lati	itude	Long	gitude	Water Depth
Noto08-V01	37	32.787	136	59.562	100
Noto08-V02	37	31.988	137	0.103	78
Noto08-V03	37	29.763	137	2.550	74
Noto08-V04	37	34.782	137	18.633	96
Noto08-V04-2	37	34.782	137	18.633	96
Noto08-V05	37	34.858	137	16.208	97
Noto08-V06	37	36.102	137	14.790	98

第3表 バイブロコアラーによる堆積物採取地点位置一覧.

第4表	放射性炭素年代測定結果-	一覧.

Sample ID	Core	Depth (cm)	Conventional 14C age		Material	Accession No.
PC1001E	Noto08-PC01	95	1510	40	Echinoidea	Beta-253222
PC1003E		410	4100	40	Echinoidea	Beta-253224
PC2001E	Noto08-PC02	202.5	3140	40	Echinoidea	Beta-253221
PC3201E	Noto08-PC03-2	64	1310	40	Echinoidea	Beta-253217
PC3202E		162	1980	40	Echinoidea	Beta-253218
PC3203S		303.5	2220	40	Scaphopoda	Beta-253219
PC3204E		306.5	2570	40	Echinoidea	Beta-253220
PC4301E	Noto08-PC04-3	227.5	2470	40	Echinoidea	Beta-253225
PC4302E		243	2590	40	Echinoidea	Beta-253226
PC4303S		263	2810	40	Scaphopoda	Beta-253227
PC4304E		353.5	3470	40	Echinoidea	Beta-253228
PC4305S		386.5-387.5	4280	40	Scaphopoda	Beta-253229
PC5001S	Noto08-PC05	71.5	3340	40	Scaphopoda	Beta-253552
PC5001W		23-26	1880	40	Wood	Beta-253556
PC5002W		92.5-93	4710	40	Wood	Beta-253557
PC5201S	Noto08-PC05-2	154	3370	40	Scaphopoda	Beta-253551
PC6201P	Noto08-PC06-2	6-8	29870	220	Peat	Beta-253560
PC6204P		20-22	33980	280	Peat	Beta-255861
PC6205P		87-87.5	41500	630	Peat	Beta-255862
PC6202W		141-142	>44000		Wood	Beta-253561
PC6207P		196-198	39340	480	Peat	Beta-255863
PC6203P		263-265	44840	820	Peat	Beta-253562
V00101B	Noto08-V01	165	10260	50	Bivalvia	Beta-253550
V4201W	Noto08-V04-2	61-62	15890	80	Wood	Beta-253553
V4202G		91-93	510	40	Gastropoda	Beta-253554
V4203W		102.5-104.5	14990	70	Wood	Beta-253555
V5001P	Noto08-V05	60-62	31090	230	Peat	Beta-253558
V5003P		103-105	30820	220	Peat	Beta-255864
V5002W		153-155	30180	220	Wood	Beta-253559



第1図 海底堆積物コア採取使用機材. A: ピストンコアラー, B: バイブロコアラー.











第4図 バイブロコアラーによる採取コア柱状図.