布田川・日奈久断層帯海域部におけるピストンコア調査

Piston coring survey of the Futagawa-Hinagu Fault Zone, Yatsushiro Sea, southwest Japan

井上直人¹·北田奈緒子¹·越後智雄¹·久保尚大²·一井直宏²·林田 明³·坂本 泉⁴ 滝野義幸⁴·楮原京子⁵

Naoto Inoue¹, Naoko Kitada¹, Tomoo Echigo¹, Takahiro. Kubo², Naohiro Kazui², Akira Hayashida³, Izumi Sakamoto⁴, Yoshihiro Takino⁴ and Kyoko Kagohara⁵

¹时团法人 地域地盤環境研究所 (Geo-Research Institute, naoto@geor.or.jp)

²川崎地質株式会社(Kawasaki Geo. Eng. Co. Ltd.)

³ 同志社大学 理工学部環境システム学科(Department of Environmental Systems Science, Doshisha University) ⁴ 東海大学海洋学部海洋地球科学科(Department of Marine and Earth Science, Tokai University)

⁵活断層・地震研究センター(AIST, Geological Survey of Japan, Active Fault and Earthquake Research Center)

Abstract: The Futagawa-Hinagu Fault Zone, traversing the Yatsushiro Sea in the NE-SW direction, extends from Mt. Aso to the Yatsushiro Sea. The offshore portions of the fault zone lack reliable information on termination of fault-trace, activity and faulting history. We have carried out a paleoseismological piston coring, as a part of the 2010 offshore active fault survey project funded by the Ministry of Education, Culture, Sports, Science and Technology (MEXT). The purpose of the investigation is to clarify the faulting history and activity (average slip rate) of the offshore fault zone. We decided 7 sites for piston coring, based on the results of high-resolution multichannel and ultra-highresolution single-channel sonic surveys. We got the 7 cores in the Yatsushiro Sea. The piston cores of HG-7-2, HG-8-2 and HG-9-2 were obtained on both sides of the graben structure around the Shirakamiiwa where the Kumamoto Prefecture carried out the previous survey. We carried out various kinds of analyses and measurements, including facies, grain size, bulk density, magnetic susceptibility, soft X-ray, tephra and ¹⁴C dating. We intended to clarify faulting history and slip per event of each target fault. Based on the various analyses of piston-cores on the northwestern portion of the Yatsushiro Sea, two paleoseismic events in Holocene period were recognized. The first event was between 1,700-1,520 cal yBP and 270-50 cal yBP. The second event was after 11,100-10,690 cal yBP and before 2,850-2,740 cal yBP.

キーワード: 布田川・日奈久断層帯, 八代海, ピストンコア, 横ずれ断層, 古地震 Keywords: Futagawa-Hinagu Fault Zone, Yatushiro Sea, piston coring, strike-slip fault, Paleoseismicity

1. はじめに

布田川・日奈久断層帯は、阿蘇外輪山の西側から 八代海南部に分布する長大な活断層帯である.主に 右横ずれと断層南東側の相対的な隆起を伴い、断層 帯南西部では並走する断層によって小規模な地溝帯 が形成されている.このうち八代海海底断層群は、 断層帯南西部にあたり、北東-南西走向の多数の断 層から構成される(第1図).これまでの調査によれ ば、海底下の更新統には断層活動に伴った累積的な 変位が認められ、一部には完新統の変位も報告され ている(第2図).熊本県(1998)では、芦北町の白 神岩より北方約500m地点付近で実施した音波探査 断面において変位が認められた.その地点でピスト ンコア調査が実施されている.得られたピストンコ アの観察によれば、コアの層相は上位(海底面)から下位にかけて次の通りである(第2図). I層(第 2図の水色の部分)は粘土からなる海成堆積物で、 ウニ・貝殻片を僅かに含む. II層(第2図の黄色の 部分)はウニ・貝殻片を含む浅海成堆積物、III層(第 2図の茶色の部分)は腐植土、IV層(第2図のピン ク色の部分)は火山灰混じり砂であった. 音波探査 断面とピストンコアの結果を総合して、音波探査 断面とピストンコアの結果を総合して、音波探査断 面でIIa層より上位は変位が認められず、その下位 にみられるIIb層が、くさび状の構造を埋めて断層 下盤側にのみ認められる堆積層と解釈された. その 結果、断層活動はIII層の堆積が始まっている 3,800 yBPよりは前であったとされた(同位体分別補正を 行った炭素年代値).

しかし、八代海海底断層群の全体の分布や変位様 式、活動履歴などを詳細に検討できる情報は得られ ていないのが現状である(地震調査研究推進本部、 2002).そこで、文部科学省が進める平成21年度沿 岸海域活断層調査「布田川・日奈久断層帯」で実施 された音波探査の結果をもとに、八代海北部(第1図、 第3図)に分布する断層群の活動時期、活動間隔な どの活動履歴と平均変位速度の解明を目的として、 ピストンコアリングによる試料採取調査を実施した.

2. 調査概要

布田川・日奈久断層の南西部は、八代海海底断層 群により構成されており、断層が数条に分かれ小規 模な地溝帯を形成している(第3図). ピストンコア リングによる柱状採泥位置は,既往の文献資料と東 海大学によるパラメトリック地層探査装置 (SES2000)の探査結果に基づき決定した(楮原ほか, 2011a: 坂本ほか, 2011). 八代海海底断層群の分布 が北東へ向かって収斂する芦北町北部沖にHG-7か らHG-9を設定した.この場所は熊本県による既存 調査地点付近(白神岩, 第3図参照)である. 八代 海海底断層群の分布が南へ向かって広がる御所浦島 沖では, 海底付近まで直線的な変位が達している箇 所を中心に HG-1 から HG-4 を設定した. NPO みら い有明・不知火(2005)によれば、設定したピスト ンコアリング地点の大部分の底質はシルトであるが, HG-1 および HG-2 付近の底質は,若干粒度が粗く細 粒砂となる傾向にある. 第3図に示す計7地点でピ ストンコアの採取を行った. 第1表に採取したコア の諸元を示す. 今回はピストンコアラーとグラビ ティーコアラーの2種類の採泥方法を用いた. ピス トンコアラーでは5mと4mの採泥管を組み合わせ、 インナーチューブには4mの塩ビ管を用いた. グラ ビティーコアラーは1mの採泥管をつなぎ、最大 7mまでとした. インナーチューブには1mのアク リル管を用いた. HG-1とHG-2ではピストンコアラー で採泥を行うことができた。パミスを多く含む火山 砕屑物で構成される HG-3 と HG-4 ではピストンコア ラーの採泥管が変形したため, グラビティーコアラー で試料採取を行った.また,熊本県により調査が行 われ、既存情報が得られている白神岩付近では、く さび状の堆積物が最も厚い地点を中心として、その 両側も含めた合計3地点で,可能な限り長くコアを 採取することを目標とした. 最初にグラビティーコ アラーや短めのピストンコアラーで掘削を行ってか ら、最大長のピストンコアラーで試料採取を行った. このため、同一地点で2本のコアの採取となった. この後に述べる詳細な分析はHG-1, HG-2, HG-3, HG-4-2, HG-7-2, HG-8-2, HG-9-2 に対して行った.

3. 分析

海上で採取したピストンコアは、船上でインナー チューブを1m毎に切断し、ゴム製のコアキャップ で両端を密封した後、ビニールフィルムで包み試料 の乾燥を防いだ.室内作業では、最初に半割作業を 行い、アーカイブ(保存用)コアとワーキング(作 業用)コアに分けた.アーカイブコアでは土色計で 土色を測定し、観察・写真撮影を行い、再び密封し て保管した.

ワーキングコアを用いて帯磁率・単位体積重量・ 含水率・火山灰などを分析するための試料を採取し た. 土色測定は10 cm 間隔,帯磁率は2 cm 間隔で測 定し,単位体積重量および含水率は5 cm 間隔にサン プリングした試料で測定した.土色は半割直後に, 単位体積重量と含水率はワーキングコア解体直後, 速やかに試料採取を行い,計測した.

単位体積重量の測定には古地磁気測定用のキュー ブを用いており、湿潤重量は試料採取直後の重量を 指す.これを24時間以上、約80℃で乾燥させた重 量を乾燥重量とし、両重量の差を重量変化とみなし た.

年代測定は地球科学研究所に依頼し、加速器質量 分析計を用いたAMS法(Accelerator Mass Spectrometry法)を用いて測定した.

帯磁率の測定は、半割したボーリングコアにU-チャネル(タテ 20 mm×ヨコ 20 mm,長さは最大 150 cmの溝状のもの)を押し込んで、連続的に棒状 コアを採取し、バーティントン社製の帯磁率計を用 いて 1 cm 間隔で行った.

火山灰分析は、帯磁率の測定結果や層相観察をも とに、火山灰ガラスの濃集が期待されるところは数 + cm間隔で超音波洗浄を行い、火山ガラスが濃集 する残渣試料については京都フィッショントラック に火山灰の同定を依頼した.

X線撮影はアーカイブコアから長さ25 cm 毎にサ ンプリングケースに採取し,産業技術総合研究所に て行った.

4. 各コアの分析結果

第2表にAMS炭素年代測定値を示す.表中の年代は同位体分別補正を行った¹⁴C年代(conventional radiocarbon age, yBP)である.火山灰分析において超音波洗浄の結果,火山ガラスが濃集する残渣試料が得られたものの,大部分は異なる起源の火山ガラスが混在する二次堆積のテフラであった.HG-4-2コアの深度1.76~1.97mにおいて,降下層準のATテフラ(26-29ka;町田・新井,1992)が確認されたのみである.第4図から第10図に各コアの分析結果を示す.

4.1 HG-1 (第4図)

深度4mまでの上部は砂を挟む有機質粘土がみられた. 深度4m以上の下部は粗粒砂で構成される. 湿潤・乾燥重量と帯磁率が調和的な変化を示している. これに対して,重量変化とb*値が調和的な変化 を示し,湿潤・乾燥重量,帯磁率とは逆相関の変化 を呈する. 深度2mまで湿潤・乾燥重量と帯磁率が 増加している. これは,下位に向かって粗粒化して いる影響と思われる. 一方,重量変化,L*,b*値は 減少傾向にある. 湿潤・乾燥重量と帯磁率には大き く3つの山がみられる. 深度3.18mでATテフラと K-Ahテフラ(7.3ka;町田・新井,1992)が混在す る二次堆積テフラがみられ,深度3mの下部にみら れる帯磁率のピークに相当する. HG-1の炭素年代は いずれも10,000 yBP 前後の値しか得られなかった.

4.2 HG-2 (第5図)

コア上部は層厚1mほどの貝殻混じりの細粒砂が みられた. 深度1m以深では大部分が有機質粘土と なる. 湿潤・乾燥重量と帯磁率が調和的な変化を示 している. これに対して,重量変化とb*が調和的な 変化を示し,湿潤・乾燥重量,帯磁率とは逆相関の 変化を呈す.帯磁率は深度3m以浅では大きく,3m 以深では小さい傾向にある. 深度3.5m付近に帯磁 率のピークがみられる. この部分からは二次堆積の ATテフラが確認された. 上部の砂層中から得られた 葉から1,920±40 yBPの炭素年代が得られているが, 深度1m付近で9,000 yBPを超える炭素年代を示す.

4.3 HG-3 (第6図)

この地点ではグラビティーコアラーでも2m程度 しか試料採取できなかった.基本的に火山灰質の粗 粒砂で構成される.このコアからは年代測定用の試 料は得られなかった.帯磁率は下部に向かって増加 する傾向にある.これに対して,湿潤重量や乾燥重 量には,明瞭な変化がみられない.

4.4 HG-4-2 (第7図)

最上部 70 cm にみられる貝殻片を多く含むシルト 層を除き,HG-3 と同様に基本的に火山灰質の粗粒砂 で構成される.深度 0.8 m より下部では,厚さ3 cm から6 cm 程度のパミス濃集層が数枚確認され,この ようなパミスの濃集層は HG-3 ではみられなかった. パミスの濃集層の間は,下方粗粒化の堆積構造を示 す.帯磁率は HG-3 と異なり,上部が高く,下部で は一旦減少して再び増加するといった弓形の変化を 示す.湿潤重量や乾燥重量も類似した変化を示す. 上部のシルト層から採取した植物片から 650 yBP の 炭素年代が得られた.

4.5 HG-7-2 (第8図)

主に有機質のシルトからなり,部分的に砂層を挟む.帯磁率は深度1mに向かって増加した後,一旦減少して,下部では高い値を示す.湿潤・乾燥重量は帯磁率と同様な傾向を示す.上部のシルト〜粘土層中の土壌の炭素年代測定値は2,340±40 yBPから9,480±50 yBPとばらついた値を示し,次に述べるHG-8-2やHG-9-2と比較して海底面に近い地層であっても古い炭素年代を示す.

4.6 HG-8-2 (第9図)

深度 6 m 付近で砂層を挟む以外,上部は貝殻片を 含むシルト,下部は有機質シルトで構成される.深 度 5 m に向かって,湿潤・乾燥重量は微増している. 重量変化と b* 値は微減して,L*,a* 値には大きな変 化は見られない.帯磁率は一旦減少した後,弓形の 変化を示す.これまでのコアに比べて,均質度が高 いと思われる.上部のシルト層から採取した貝殻の 炭素年代は 1,300 yBP より新しい年代を示すが,下 部では 10,000 yBP を超える古い年代を示す.

4.7 HG-9-2 (第 10 図)

HG-8-2 と同様の層相を呈する. 帯磁率をはじめと して, 湿潤・乾燥重量なども HG-8-2 と同様の変化 を示している. また, 上部のシルト層に含まれる貝 殻の炭素年代は 1,000 yBP より新しい年代を示し, 下部では 10,000 yBP 前後の古い年代を示す.

5. 対比

5.1 コア間の対比

コア間の対比は、最初に層相・年代測定結果およ び帯磁率の大局的な変化を基本に対比の枠組みを作 り、次に湿潤・乾燥重量、土色、帯磁率を詳細に検 討して、値の変化率が変わるところなど同様な変化 を示す箇所に着目して検討した. HG-3 および HG-4-2 間は対比線を同定できるだけの情報が得られ なかったため対比を行っていない. 最終的には帯磁 率の変化(第11,12図)を基準にして対比を行った.

HG-7-2, HG8-2, HG9-2 の間では,L1 およびL2 を対比した.L1 は HG-8-2, HG-9-2 の下部において 有機質粘土~シルトに変化する部分で,帯磁率や重 量変化にも大きな変化がみられる.L2 は有機質粘土 層上部の砂層下部とした.

HG-1, HG-2の間では, 深度1mから2m付近の 帯磁率が高い部分の上部をL4とした.帯磁率の変 化をさらに下部にみていくと,一旦減少し,深度 3m以深の有機質粘土中でピークを示す.このピー クをL3とした.L3のピークにおいて,HG-1では AT テフラとK-Ahテフラ,HG-2ではAT テフラの二 次堆積物が確認されている. HG-8-2とHG-9-2において、L1とL2間の帯磁率 の変化をみると、HG-9-2では若干の増減を伴うが、 上部は低く下部は高い2つの部分に分けられる. HG-8-2では、L2の直下に幅の広い2つのピークが 認められる。HG-9-2ではそのような幅の広いピーク はみられない。そこで、この部分をEvent Aとした。 HG-9-2で最上部からL2までみると、深度2m付近 の砂層で帯磁率のピークを示す。一方、HG-8-2でも 同様な傾向を示すが、砂層上部の深度5m付近で一 旦減少して増加する部分がみられる。Event A ほど明 瞭ではないが、この部分をEvent Bとした。HG-1と HG-2の帯磁率において、L3とL4の間を比較すると、 HG-1では高い部分と低い部分に分かれるが、HG-2 ではその間にやや高い部分がみられる。HG-2側のこ の帯磁率の変化をEvent Cとした。

5.2 解釈および音波探査結果との関係

帯磁率の変化を中心としたコア間の対比で得られ た Event A~Event C の解釈を行うために, SES2000 断面(坂本ほか, 2011)およびブーマー断面(楮原 ほか, 2011b)との比較を行った.炭素年代に関して, これ以降同位体分別補正炭素年代(conventional radiocarbon age; yBP)に加えて, Intcal04(Reimer *et al.*, 2004)を用いた暦年較正後の年代(cal yBP)を 併記する.

5.2.1 八代海海底断層群北東部(HG7-2, HG8-2, HG9-2)

第13図にHG-7-2, HG-8-2, HG-9-2の帯磁率およ び SES2000 の A-10 断面(坂本ほか, 2011)と比較 した結果を示す. SES2000 断面において、浅部で明 瞭な内部構造がみられない部分はシルトに相当して いる. コア間の対比で見いだされた Event A, B のう ち, Event A の部分ではくさび状に落ち込み, 堆積層 が厚くなる部分に相当する. Event B 付近では全体的 に反射面が乏しく, どの程度浅い部分まで断層構造 が認められるか不明である. そこで, 楮原ほか(2011b) によるブーマーの GSY-18a 断面の解釈結果(R1~ R3) を第13図に示す. GSY-18a 断面(楮原ほか, 2011b)の解釈では, FA-1 断層により R1 は 5 m 程度, R2はFA-1断層により2m程度の上下変位が認めら れた. R3 は浸食面であり、断層変位は認められない. このことから, R1 以後~R2 以前に Event I, R2 以 後~R3 以前に Event Ⅱ が推定された. コア間の対比 で見いだされた Event A は R1 と R2 との間に, Event BはR2とR3の間にあり, FA-1 断層近傍に位置して いる.したがって横ずれ断層の引きずりに伴うイベ ント堆積物と考えられる. そこで, Event A を Event I, Event B を Event Ⅱと考えると, Event Ⅱの発生時期 はその上下の年代値から 1,680±40 yBP (1,700~1,520 cal yBP) 以後, 530±40 yBP (270~50 または 30~0 cal yBP) 以前と推定される.下限の年代値は貝以外

の試料から得られた年代値を採用した. Event I の 発生時期はその上下の年代値から9,540±40 yBP (11,100~10,690 cal yBP) 以後, 660±40 yBP (2,850 ~2,740 cal yBP) 以前と推定される. 年代値は貝以 外の試料から得られた年代値を採用した.

5.2.2 八代海海底断層群南西部(HG-1, HG-2)

第14図にHG-1およびHG-2の帯磁率および SES2000のL-9断面(坂本ほか, 2011)と比較した 結果を示す. コア間の対比で得られた対比線と対応 する反射面を見いだすことはできなかった. 楮原ほ か(2011b)によるブーマーのGSY-5断面の解釈結 果(R8~R9)を第14図に示す. 楮原ほか(2011b) によれば, HG-1 と HG-2 の間には FA-5 断層が認め られており、R8に2m弱の上下変位を生じさせてい る. Event C の下面は R8 に相当している. R9 と R8 の間の反射面を詳しく見ると、FA-5 断層により変位 を受けた反射面の最上面が Event C 上面に相当する. 一方,この反射層はHG-1ではかなり薄層化している. したがって, Event C は R8 以後~R9 以前の FA-5 断 層活動によるイベント堆積物で、ブーマーのGSY-5 断面で推定された Event Ⅲに対応すると思われる. Event C を Event Ⅲと考えると, Event Ⅲの発生時期は, その上下の炭素年代に基づくと10,020±50 yBP (11,760~11,270 cal yBP) 以後, 1,920±40 yBP (1,940 ~1.810 cal vBP) 以前と推定される. ただし, 年代 測定試料の違いにより、特に HG-1 側では年代の逆 転が多く見られ、真の堆積年代を示していない可能 性がある. 一方, HG-1 において L3 よりも下部に K-Ah が含まれていることから, Event Ⅲが K-Ah 降 下以後である可能性もある. その場合の Event Ⅲの 発生時期は K-Ah 降下以後(7.3 ka), 1,920±40 yBP (1,940~1,810 cal yBP) 以前と推定される.

5.2.3 八代海海底断層群南西部(HG-3, HG4-2)

第15 図 に HG-3 と HG-4-2 の 帯 磁 率 および SES2000 の L-9 断面(坂本ほか, 2011)と比較して 対比を行った結果を示す.ブーマーの GSY-5 断面(楮 原ほか, 2011b)と比較した結果,コア間に複数のフ ラワー構造状の断裂が認められるが,コア間の対比 線は同定できなかった.

6. まとめ

本調査によって、八代海海底断層群の北部におい て、過去の地震活動による断層変位を確認し、その 活動時期に関して以下のような結果を得た.

八代海海底断層群北東部では、ピストンコア調査 で得られたイベント性堆積物の年代と音波探査断面 から読み取れるイベント層準との照らしあわせから、 1万年前以降少なくとも2回の活動が推定される. ひとつは 1,680±40 yBP(1,700~1,520 cal yBP)以後, 530±40 yBP (270~50 または 30~0 cal yBP) 以前 (Event B, 楮原ほか, 2011bの Event II に相当), そ の一つ前は 9,540±40 yBP (11,100~10,690 cal yBP) 以後, 2,660±40 yBP (2,850~2,740 cal yBP)以前 (Event A, 楮原ほか, 2011bの Event I に相当) である.

八代海海底断層群南部ではK-Ah降下以後(7.3 ka), 1,920±40 yBP(1,940~1,810 cal yBP)以前のイベン トが確認された(Event C, 楮原ほか, 2011bの Event Ⅲに相当).

しかし,最新活動時期に関しては,今回参照した ブーマーはSES2000と比較して浅部での解像度が低 く,より高い分解能の対比が望まれる.これに対応 したより多くの年代測定結果も必要と思われる.ま た,いくつかのイベント層が認定されたが,本断層 群は横ずれ成分が卓越するため,最新活動時期や平 均活動間隔の検討に当たっては陸域を含む他の地域 の情報と併せて検討する必要がある.

謝辞 本論は文部科学省「沿岸海域における活断層 調査」の一環として行った成果の一部である.本調 査を進めるにあたり,熊本県および鹿児島県の関連 機関ならびに,熊本県漁業協同組合連合会の第四部 会,第五・第六部会,鹿児島県北さつま漁業協同組合, 同県東町漁業協同組合には,ご理解とご協力を賜っ た.熊本県漁業協同組合連合会,第四部会関係各位 には便宜を図っていただきました.以上の方々や関 係機関に対して,御礼申し上げます.

文 献

- NPO みらい有明・不知火・沿岸域センター(2005) 八代海表層堆積物画像データベース.
- 熊本県(1998)「平成9年度地震調査研究交付金日奈 久断層に関する調査成果報告書」. pp.180.

- 坂本 泉・根元謙次・平山亮介・佐野弘弥・関根有花・ 斎田康平・滝野義幸・藤巻三樹雄・井上直人・ 北田奈緒子・楮原京子(2011)沿岸域活断層調 査「布田川・日奈久断層帯」(その2)パラメトリッ ク式高分解能地層探査結果.2011年日本地球惑 星科学連合大会,HDS029-P02.
- 地震調査研究推進本部(2002) 布田川・日奈久断層 帯の評価. 地震調査研究推進本部 HP, (http:// www.jishin.go.jp/main/chousa/02mayfutagawa/ index.htm).
- 町田 洋・新井房夫(1992)火山灰アトラスー日本 列島とその周辺-. 東京大学出版会, pp.276.
- 楮原京子・坂本 泉・滝野義幸・井上直人・北田奈 緒子・越後智雄(2011a)沿岸海域活断層調査「布 田川・日奈久断層帯」全体概要と主な成果. 2011年日本地球惑星科学連合大会,HDS029-02.
- 褚原京子・愛甲崇信・足立幾久・坂本 泉・滝野義幸・ 井上直人・北田奈緒子(2011b)布田川・日奈久 断層帯海域部における高分解能マルチチャンネ ル音波探査.活断層・古地震研究報告, No.11, 273-294.
- Reimer, P. J., Baillie, M. G. L., Bard, E., Bayliss, A., Beck, J. W., Bertrand, C. J. H., Blackwell, P. G., Buck, C. E., Burr, G. S., Cutler, K. B., Damon, P. E., Edwards, R. L., Fairbanks, R. G., Friedrich, M., Guilderson, T. P., Hogg, A. G., Hughen, K. A., Kromer, B., McCormac, G., Manning, S., Ramsey, C. B., Reimer, R. W., Remmele, S., Southon, J. R., Stuiver, M., Talamo, S., Taylor, F. W., Van Der Plicht, J. and Weyhenmeyer, C. E. (2004) IntCal04 terrestrial radiocarbon age calibration, 0-26 cal kyBP. Radiocarbon 46, 1029-1058.

(受付:2011年10月31日,受理:2011年11月29日)

第1表. ピストンコア調査諸元表(緯度・経度は世界測地系). Table 1. Specifications of piston coring.

	-		-						
ID	Date	Length of core	Latitude			Longitude			
			٥	,	"	o	,	"	Gomment
HG-1	2010/10/5	6.52m	32	18	50.021	130	24	29.303	
HG-2	2010/10/5	6.75m	32	18	46.339	130	24	32.933	
HG-3	2010/10/7	2.59m	32	18	21.341	130	24	48.950	Piston deformed
HG-4	2010/10/6	4m	32	18	15.962	130	24	52.318	Piston deformed
HG4-2	2010/10/6	1.96m	32	18	15.782	130	24	52.404	
HG-7	2010/10/7	7m	32	20	9.874	130	26	50.344	Piston deformed
HG7-2	2010/10/8	4.65m	32	20	10.322	130	26	50.796	
HG-8	2010/10/9	12.43m	32	20	4.530	130	27	3.909	
HG8-2	2010/10/9	14.34m	32	20	4.692	130	27	4.229	
HG-9	2010/10/8	4.91m	32	20	1.892	130	27	11.149	
HG9-2	2010/10/9	8.16m	32	20	1.826	130	27	11.721	

Laboratory ID Sample ID	type of material	δ13C (‰)	conventional radiocarb age (yr BP 1 σ)		σ
37119 HG1-0045	shell	-4.9	10390	±	50
37120 HG1-0076	organic sediment	-22.6	9900	±	50
37122 HG1-0250	wood	-27.6	9780	±	50
37125 HG2-0048	wood	-27.8	1920	±	40
37126 HG2-0085	wood	-14.2	9960	±	50
37127 HG2-0127	organic sediment	-23.0	10680	±	50
37128 HG2-0175	wood	-13.9	9990	±	50
37129 HG2-0197	wood	-13.6	10220	±	50
37130 HG2-0243	wood	-24.1	10000	±	50
37131 HG2-0275	wood	-27.8	10020	±	50
37132 HG2-0335	wood	-27.0	10080	±	50
37133 HG2-0391	plant material	-28.0	9900	±	50
37134 HG2-0530	wood	-27.7	10430	±	60
37135 HG2-0561	organic sediment	-26.0	11860	±	60
37136 HG4-2-0040	plant material	-29.0	650	±	40
37138 HG7-2-0052	wood	-17.6	9480	±	50
37139 HG7-2-0112	wood	-28.2	2340	±	40
37298 HG7-2-0147	shell	+0.6	650	±	40
37140 HG7-2-0159	organic sediment	-24.4	11040	±	50
37299 HG7-2-0189	organic sediment	-23.6	11430	±	60
37141 HG7-2-0223	wood	-27.2	9710	±	50
37143 HG7-2-0286	wood	-28.7	9860	±	50
37145 HG7-2-0359	organic sediment	-23.5	11210	±	50
37146 HG7-2-0399	organic sediment	-23.4	10910	±	50
37147 HG8-2-0160	shell	-0.5	470	±	40
37300 HG8-2-0201	shell	-1.5	530	±	40
37148 HG8-2-0398	shell	-0.8	630	±	40
37149 HG8-2-0501	shell	-0.5	1050	±	40
37302 HG8-2-0530	shell	-0.5	1260	±	40
37303 HG8-2-0577	wood	-30.6	1680	±	40
37304 HG8-2-0617	wood	-25.9	2660	±	40
37150 HG8-2-0637	shell	+1.2	8320	±	40
37151 HG8-2-0681	organic sediment	-23.5	11230	±	50
37152 HG8-2-0820	wood	-14.0	9530	±	50
37153 HG8-2-0981	plant material	-29.3	9540	±	50
37154 HG8-2-1015	wood	-26.8	9810	±	50
37155 HG8-2-1077	organic sediment	-23.5	11160	±	60
37156 HG8-2-1141	organic sediment	-22.8	11170	±	60
37305 HG8-2-1261	organic sediment	-23.7	11010	±	50
37157 HG8-2-1363	organic sediment	-25.4	10810	±	50
37158 HG8-2-1425	wood	-27.8	11350	±	50
37160 HG9-2-0091	shell	-0.7	530	±	40
37306 HG9-2-0175	shell	-1.1	540	±	40
37161 HG9-2-0215	shell	+0.3	1010	±	40
37162 HG9-2-0250	charred material	-25.6	3620	±	40
37163 HG9-2-0300	organic sediment	-23.8	11150	±	60
37164 HG9-2-0380	organic sediment	-23.5	11070	±	60
37166 HG9-2-0535	organic sediment	-23.4	11340	±	60
37307 HG9-2-0592	organic sediment	-22.9	11260	+	50
37168 HG9-2-0738	plant material	-28.1	12960	+	60
37169 HG9-2-0816	wood	-28.0	16500	±	60

第2表. 炭素年代測定結果. Table 2. Results of ¹⁴C radiometric age determination.



第1図.布田川・日奈久断層帯位置図(地震調査研究推進本部, 2002).赤実線は布田川・日奈久断層帯を示す.黒破線は断層帯の北東部.中部,南西部の境界を示す.黒四角は第3図の範囲を示す.
 Fig. 1. Location map of Futagawa-Hinagu Fault Zone (The Headquarters for Earthquake Research Promotion, 2002). Red solid lines in the figure denote the Futagawa-Hinagu Fault Zone. Black solid lines and dashed lines represent the location of Fig.3 and boundaries of Futagawa-Hinagu Fault Zone, respectively.



第2図. 既存のピストンコア調査結果(熊本県, 1998). 図中の数字は同位体分別補正炭素年代(yBP)を示す. I:海 成層,Ⅱ:浅海性堆積物,Ⅲ:有機質粘土,Ⅳ:火山灰混じり砂質堆積物.

Fig. 2. Results of the previous piston coring (Kumamoto Prefecture, 1998). Numerical values in the figure denote conventional radiocarbon age (yBP). I: marine sediments, II: shallow marine deposits, III: organic clay, IV: volcanic sand deposits.



第3回. ピストンコア調査地点.赤実線は布田川・日奈久断層帯(地震調査研究推進本部, 2002) を示す.青丸はピストンコア採取地点を示す.

Fig. 3. Location map of sites of piston coring. Red solid lines and solid blue circles in the figure denote the Futagawa-Hinagu Fault Zone (The Headquarters for Earthquake Research Promotion, 2002) and the locations of the piston coring sites, respectively.



第4図. HG-1 ピストンコア調査結果. 柱状図の数字は同位体分別補正炭素年代 (conventional radiocarbon age, yBP). Fig. 4. Results of HG-1 piston core. Numerical values in figure indicate conventional radiocarbon age (yBP).



第5図. HG-2 ピストンコア調査結果. 柱状図の数字は同位体分別補正炭素年代 (conventional radiocarbon age, yBP). 凡例は第4図参照.

Fig. 5. Results of HG-2 piston core. Numerical values in figure indicate conventional radiocarbon age (yBP).



第6図. HG-3 ピストンコア調査結果. 柱状図の数字は同位体分別補正炭素年代 (conventional radiocarbon age, yBP). 凡例は第4図参照.

Fig. 6. Results of HG-3 piston core. Numerical values in figure indicate conventional radiocarbon age (yBP).



第7図. HG-4-2 ピストンコア調査結果. 柱状図の数字は同位体分別補正炭素年代 (conventional radiocarbon age, yBP). 凡例は第4図参照.

Fig. 7. Results of HG-4-2 piston core. Numerical values in figure indicate conventional radiocarbon age (yBP).



第8図. HG-7-2 ピストンコア調査結果. 柱状図の数字は同位体分別補正炭素年代 (conventional radiocarbon age, yBP). 凡例は第4図参照.

Fig. 8. Results of HG-7-2 piston core. Numerical values in figure indicate conventional radiocarbon age (yBP).



第9図. HG-8-2 ピストンコア調査結果. 柱状図の数字は同位体分別補正炭素年代 (conventional radiocarbon age, yBP). 凡例は第4図参照.

Fig. 9. Results of HG-8-2 piston core. Numerical values in figure indicate conventional radiocarbon age (yBP).



第10図. HG-9-2 ピストンコア調査結果. 柱状図の数字は同位体分別補正炭素年代 (conventional radiocarbon age, yBP). 凡例は第4図参照.

Fig. 10. Results of HG-9-2 piston core. Numerical values in figure indicate conventional radiocarbon age (yBP).



第 11 図. HG-7-2, HG-8-2, HG-9-2 の対比結果. L1 および L2 は対比されたレイヤー. 青破線は推定された Event. Fig. 11. Susceptibility Relation between piston cores. L1 and L2 in figure denote correlated layers. Blue dashed lines in the figure indicate interpreted event deposit.



第 12 図. HG-1, HG-2 の対比結果. L3 および L4 は対比されたレイヤー. 青破線は推定された Event. Fig. 12. Susceptibility Relation between piston cores. L3 and L4 in figure denote correlated layers. Blue dashed lines in the figure indicate interpreted event deposit.



- 第 13 図. HG-7-2, HG-8-2, HG-9-2の対比結果とSES2000 断面(坂本ほか, 2011)との比較.
 上:SES2000の断面.下:SES2000の断面にHG-7-2, HG-8-2, HG-9-2の帯磁率変化と, コア間の対比で得られた対比線(L1, L2)およびEvent (Event A, Event B)を示す.
 また, 楮原ほか(2011b)によるGSY-18a断面の解釈結果(R1~R3)も示す.
- Fig. 13. Comparison between SES2000 Sakamoto *et al.* (2011) and result of interpretation of piston cores of HG-7-2, HG-8-2 and HG-9-2.



第 14 図. HG-1, HG-2 の対比結果と SES2000 断面(坂本ほか, 2011)との比較.上: SES2000 の断面.下: SES2000 の断面に HG-1, HG-2 の帯磁率変化と、コア間の対比で得られた対比線(L3, L4)および Event (Event C)を示す.また、楮原ほか(2011b)による GSY-5 断面の解釈結果(R8~R9)も示す.

Fig. 14. Comparison between SES2000 Sakamoto et al. (2011) and result of interpretation of piston cores of HG-1 and HG-2.



- 第15図. HG-3, HG-4-2と SES2000 断面(坂本ほか, 2011)との比較.上: SES2000の断面. 下: SES2000の断面に HG-3, HG-4-2の帯磁率変化を示す.
- Fig. 15. Comparison between SES2000 Sakamoto *et al.* (2011) and result of interpretation of piston cores of HG-3 and HG-4-2.