# 南大東海盆周辺(DAr3, ODr5, KPr17, KPr15)及び小笠原海台周辺 (OGr6, OGr13)における精密地殻構造探査概要

田中和人,野田直樹,松本正純,小澤誠志,田中喜年,金田謙太郎:大陸棚調査室 加藤正治:海洋調査課 阿部則幸:航法測地室 守永健夫:航海情報課 浜本文隆:測量船「拓洋」

# Preliminary report of multi-channel and wide-angle seismic surveys around the Minami-Daito Basin (DAr3, ODr5, KPr17, KPr15) and the Ogasawara Plateau (OGr6, OGr13)

Kazuto TANAKA, Naoki NODA, Masazumi MATSUMOTO, Seiji OZAWA, Kitoshi TANAKA, Kentaro

KANEDA: Continental Shelf Surveys Office

Shoji KATO: Hydrographic Surveys Division

Noriyuki ABE: Geodesy and Geophysics Office

Tateo MORINAGA: Chart and Navigational Information Division

Fumitaka HAMAMOTO: HL02 S/V Takuyo

#### 1 序論

海上保安庁は2005年8-10月にかけ、大陸棚調査 の一環として、南大東海盆及び小笠原海台周辺にお いて、海底地震計(OBS: Ocean Bottom Seismograph)を用いた屈折法地震探査及びマルチチャン ネルストリーマケーブルによる反射法地震探査を並 行して実施した.

南大東海盆は、九州・パラオ海嶺、大東海嶺及び 沖大東海嶺によって囲まれた、水深4800-5200 m程 の海盆である(第1図).南大東海盆上には大小 様々な海山が散在しており、海盆全域において火成 活動の痕跡が認められる.南大東海盆はフィリピン 海盆や太平洋海盆に代表される大洋底や北大東海盆 と比較してブーゲー重力異常値が小さく(及川・金 田[2007]第3図参照)、その原因としては、広範囲 に渡る火成活動の影響や厚い堆積層の存在によると 推測できるが、詳細は不明である.本探査では、南 大東海盆の地殻構造モデルの提出及び海盆を取り囲 む3つの海嶺間の関連性の把握を目的としている.

小笠原海台は小笠原諸島の南東約200 kmに位置 する巨大な海台で、海溝を越え、小笠原海嶺近傍で フィリピン海プレートに衝突している(第1図). 海上保安庁による2004年度の地殻構造探査では、こ の衝突部をほぼ東西に横断する測線で屈折法地震探 査を実施し(浜本他[2006])、太平洋プレートの沈 み込み角度や母島海山下まで小笠原海台が存在して いることが推測できる構造モデルが得られたが、母 島海山に設置した海底地震計では信号の減衰が著し く、衝突部における構造モデルは取得できなかった (金田他[2005]).そこで今回、前探査とは異なる角 度で衝突部と交差するよう、測線を北西 – 南東方向 に設定し、地殻構造探査を実施した.衝突部におけ る構造モデルの取得と小笠原海台の構造の把握が本 探査の目的である.

ここでは南大東海盆周辺4測線(DAr3, ODr5,



第1図:西太平洋海底地形図.赤い枠が調査海域に 該当する.

Figure 1 : Map of submarine topographic features in the Western Pacific Ocean. Red rectangles indicate the experimental areas.

KPr17, KPr15)及び小笠原海台周辺2測線(OGr6, OGr13)で実施した地殻構造探査の概要について報告する.

## 2 調査概要

- (1) 調査海域(第1図)南大東海盆及び小笠原海台周辺
- (2) 海上作業期間(回航を含む)
   OBS船 : 2005/6/24-10/28 (127日間)
   エアガン船: 2005/7/22-8/21 (31日間)
   2005/9/2-10/6 (35日間)
- (3) 調査測線
  - (a) 南大東海盆周辺(第2図)

DAr3 測線(05006) 北西端:北緯27.6度,東経133.9度 南東端:北緯22.5度,東経136.2度 測線長:約610 km



Vol. 25, 2007

第2図:南大東海盆周辺調査海域図.赤い点は海底 地震計投入点を示す.

Figure 2: Map of experimental area around the Minami-Daito Basin. Red solid circles indicate OBS positions.

DAr3 測線は九州・パラオ海嶺とほぼ平行に北北 西-南南東に延びる測線で,ODr5 測線及びKPr15測 線と交差する.水深は約3000-5000 m台の範囲で変 化しており,奄美三角海盆中央から大東海嶺を横断 し,南大東海盆を経て,満月海盆まで達する.

第2図からもわかるように、大東海嶺と九州・パ ラオ海嶺は細い尾根状部によって地形的に連続して いるが、この尾根状部は沖大東海嶺の一部か九州・ パラオ海嶺(の雁行海山列)か不明である.本測線 はこの尾根状部の構造モデルを取得し、その発達過 程の解明と、DAr4 測線(野田他 [2006])と組み合 わせ、九州・パラオ海嶺と大東海嶺の地殻構造的連 続性を把握することを目的としている.また序論で 記したが、南大東海盆は通常の大洋底よりブーゲー 重力値が小さい特徴があり、周囲を囲む九州・パラ オ海嶺、大東海嶺及び沖大東海嶺間の関連性を議論 するには欠かせない存在である.本測線では、南大 東海盆の構造モデル取得も目的としている.

ODr5 測線(05007) 北東端:北緯25.0度,東経135.9度 南西端:北緯20.5度,東経133.4度 測線長:約565 km

ODr5 測線は,九州・パラオ海嶺西縁から,南大 東海盆及び沖大東海嶺南東部を横切り,フィリピン 海盆に至る北北東-南南西方向の測線である.フィ リピン海盆においては,比高400 m程の沖大東海底 崖を縦断している.

本測線における目的は,南大東海盆の構造モデル 取得の他,大東海嶺全体の構造を把握するため,南 東末端部の構造モデルの取得を目的としている.ま た,2004年度に海上保安庁がODr2測線において実 施した地殻構造探査(林田他 [2005])から,沖大東 海底崖北部では上部マントルの地震波速度が速く, 海底崖を越えると急激に地殻の厚さが薄くなる構造 モデルが得られた(西澤他 [2006]).このような特 徴は沖大東海底崖全域に渡って捉えられるものか確 認する目的も本測線にはある.

> KPr17測線(05008) 北西端:北緯22.4度,東経134.8度 南東端:北緯20.9度,東経137.7度 測線長:約345 km

KPr17測線は,沖大東海嶺の南東端から海嶺とほ ぼ平行に延びる西北西-東南東方向の測線で,九州 ・パラオ海嶺を横断し,パレスベラ海盆に至る.水 深は沖大東海嶺南東端部の急崖で急激に深く(約 5400 m)なり,その後,東に進むにつれ,緩やかに浅 くなりながら九州・パラオ海嶺上でピークとなる.

本測線では,沖大東海嶺の南東端を地殻構造的見 解から確認し,沖大東海嶺と九州・パラオ海嶺間の 関係を把握することを調査目的としている.

> KPr15測線(05009) 南西端:北緯22.3度,東経133.3度

北東端:北緯24.0度,東経137.9度 測線長:約505 km

KPr15測線は、フィリピン海盆から、沖大東海嶺、 満月海盆及び九州・パラオ海嶺を順に横切り、四国 海盆に至る西南西-東北東方向の測線で、ODr5 測線 及びDAr3 測線と交差する.

この測線は満月海盆及び沖大東海嶺南東端部の構 造の把握を目的としている.

(b) 小笠原海台周辺(第3図)

OGr6 測線(05010) 北東端:北緯28.9度,東経146.6度 南西端:北緯25.2度,東経143.5度

測線長:約510 km



第3図:小笠原海台周辺調査海域図.赤い点は海底 地震計投入点を示す.

Figure 3 : Map of experimental area around the Ogasawara Plateau. Red solid circles indicate OBS positions.

OGr6 測線は,北西太平洋海盆から,きく海山及 び松原海山を横切り,小笠原海台の南縁に至る北東 - 南西方向の測線である.北東端の太平洋海盆では 鹿島断裂帯を横切っている.

本測線では、小笠原海台とその北東方向に連なる 二つの海山との地殻構造的関連性を把握し、海上保 安庁による2004年度の地殻構造探査測線OGr3及び OGr5測線(浜本他[2006])と次に詳細を記すOGr 13測線と組み合わせ、小笠原海台の構造モデルを確 立することを目的としている.

> OGr13測線(05011) 北西端:北緯26.8度,東経142.4度 南東端:北緯23.9度,東経146.3度 測線長:約505 km

OGr13測線は、小笠原海嶺の東側斜面から、母島 海山及び小笠原海台を横切り、北西太平洋海盆に至 る北西-南東方向の測線で、太平洋プレートがフィ リピン海プレートの下へ沈み込む伊豆・小笠原~マ リアナ沈み込み帯を横切っている.小笠原海台と フィリピン海プレートの衝突部においては、最も水 深の浅い鞍部上を測線が通過するよう設定してい る.

本測線の目的として,前年度探査測線OGr3では 構造モデルが確立できなかった衝突部において,構 造モデルを取得することである.OGr3測線では, 母島海山の南端部を横切っていたが,本測線は母島 海山のほぼ中心部を横切るように設定している.ま た,小笠原海台南東部に広がる緩やかな斜面におい て,小笠原海台と太平洋海盆底の境界を確認するこ とも目的としている.

上記6測線における水深プロファイルは第4図に 示す.

(4) 調査船団
 OBS船:「新潮丸」,「かいこう」,「あせあん丸」
 エアガン船:「大陸棚」

(5) 調査方法 屈折法地震探査 OBS 設置間隔:5 km
OBS 使用台数:DAr3 測線 121台 (St.05006001 - 05006121)
ODr5 測線 112台 (St.05007001 - 05007112)
KPr17測線 68台 (St.05008001 - 05008068)
KPr15測線 100台 (St.05009001 - 05009100)
OGr6 測線 101台 (St.05010001 - 05010101)
OGr13測線 100台 (St.05011001 - 05011100)

なお, DAr3 測線とODr5 測線の交点及びOGr6 測線とOGr13測線の交点では, OBSを共用している ため, DAr3 測線とODr5 測線で計232台, OGr6 測 線とOGr13測線で計200台の地震計を使用している ことになる.

人工震源: tunedエアガンアレイ 震源容量:132ℓ(8,040 inch<sup>3</sup>)
内部圧力:13.79 MPa (2000 psi)
曳航深度:10 m
発震間隔:200 m
測 位:DGPS

今回使用した人工震源は総量132 ℓ (8,040 inch<sup>3</sup>) のBOLT社製Long Life Airgunアレイである.エア ガンアレイ・マルチチャンネルストリーマケーブル 曳航図,測位システム,データ取得システム構成図 は野田他 [2006] と同様である.

反射法地震探査 震源構成:屈折法探査と共通 曳航ケーブル:マルチチャンネルストリーマーケーブル 曳航深度:8m



第4図:各探査測線における海底地形断面図. Figure 4: Bathymetric profiles along the track lines.

曳航ケーブルは6,000 mのマルチチャンネルスト リーマケーブル (受信器間隔12.5 m,480 ch)を使 用した. 震源は屈折法探査と共有し,発震間隔50 m で反射波記録を取得した.

# 3 調査機器

調査機器については林田他 [2005] に述べている とおりである.

#### 4 経過概要

本調査におけるOBS船及びエアガン船の全体的 な作業工程を第1表に掲げる.以下に屈折法地震探 査及び反射法地震探査における各作業経過について 記す.

#### 海底地震計投入作業

海底地震計投入作業はOBS船3隻により実施し

た.投入予定位置,投入位置及び着底位置を第2表 に示す.投入位置のずれは平均約14m程度で,的確 な海底地震計投入作業であったことを示している.

OBS投入時には各種のチェックを行い異常が発 見されれば、予備器を使用することにしている。特 に、気温上昇に伴うガラス球内部圧力の上昇とトラ ンスポンダーからのオイル漏れを防止するため、地 震計には適宜に散水し、その予防には細心の注意を 払った。しかしながら、総投入台数600台のうち、オ イル漏れによるトランスポンダー応答音の音割れ異 常14台、ガラス球内部気圧異常11台が生じてしまっ た。その他、切離し装置の異常1台、電源異常1台 と合わせ、計27台を予備器と交換して使用した。

# 着底位置決定作業

着底位置決定作業内容については,野田他[2006] に述べているとおりである.投入位置と着底位置 (第2表)の各調査測線でのずれは次のとおりであ る.

DAr3 測線	平均189 m,	最大473 m
ODr5 測線	平均123 m,	最大374 m
KPr17測線	平均161 m,	最大385 m
KPr15測線	平均143 m,	最大428 m
OGr6 測線	平均173 m,	最大608 m
OGr13測線	平均188 m,	最大694 m

## エアガン発震作業

KPr17測線では,北西端から南東端への屈折法探 査,南東端から北西端への反射法探査を実施した. 屈折法探査ではデータ収録装置の停止により発震を 一時停止したが,直ちに装置を復旧させ,再入線し て調査を終了した.続く反射法探査では,エアガン の発震時間の調整不良やエア漏れなどにより3回に 渡り途中で作業を中断したが,再入線して調査を終 了した.

ODr5 測線では、北東端から南西端への屈折法探 査、南西端から北東端への反射法探査を実施した. 屈折法探査ではエア漏れにより作業を中断したが、 直ちにエアホースの交換作業を行い、再入線して調 査を終了した.続く反射法探査は,一時はうねりの 影響による悪い海況が続いたが,調査機器のトラブ ルもなく調査を終了した.

DAr3 測線では,北西端から南東端への屈折法探 査南東端から北西端への反射法探査を実施した.屈 折法探査は調査機器のトラブルもなく調査を終了し た.続く反射法探査では,エア漏れにより作業を中 断したが,直ちにエアホースの交換作業を行い,再 入線して調査を終了した.

OGr13測線では,北西端から南東端への屈折法探 査,南東端から北西端への反射法探査を実施した. 本測線での屈折法探査は調査機器のトラブルもなく 調査を終了した.続く反射調査では,4回エア漏れ により作業を中断したが,直ちにエアホースの交換 作業を行い,再入線して調査を終了した.

OGr6 測線では,南西端から北東端への屈折法探 査,北東端から南西端への反射法探査を実施した. 屈折法探査は調査機器のトラブルもなく調査を終了 した.続く反射法探査では,データ収録装置のハン グアップ,エアガンアレイからのエア漏れ,エアガ

#### 第1表:調查船団作業工程.

Table 1 : Ship operations for the seismic experiments.

OBS船	「新潮丸」「かいこう」「あせあん丸」		
測線番号	DAr3, ODr5, KPr17, KPr15, OGr6, OGr13		
開始年月	終了年月	測線名	作業内容
2005/06/27	2005/07/10	ODr5	OBS投入作業
2005/06/27	2005/07/13	DAr3	OBS投入作業
2005/07/04	2005/07/07	KPr17	OBS投入作業
2005/08/29	2005/09/01	OGr13	OBS投入作業
2005/09/03	2005/09/06	OGr6	OBS投入作業
2005/09/13	2005/09/16	KPr15	OBS投入作業
2005/09/07	2005/09/14	KPr17	OBS位置測定·揚収作業
2005/09/09	2005/10/01	ODr5	OBS位置測定·揚収作業
2005/09/15	2005/10/02	DAr3	OBS位置測定·揚収作業
2005/09/27	2005/10/10	OGr13	OBS位置測定·揚収作業
2005/09/28	2005/10/09	OGr6	OBS位置測定·揚収作業
2005/10/11	2005/10/25	KPr15	OBS位置測定·揚収作業

エアガン船	「大陸棚」		
測線番号	DAr3, ODr5, KPr17, KPr15, OGr6, OGr13		
開始年月	終了年月	測線名	作業内容
2005/07/25	2005/07/28	KPr17	屈折法地震探査
2005/07/29	2005/08/01	KPr17	反射法地震探査
2005/08/02	2005/08/05	ODr5	屈折法地震探査
2005/08/06	2005/08/09	ODr5	反射法地震探査
2005/08/10	2005/08/14	DAr3	屈折法地震探查
2005/08/14	2005/08/19	DAr3	反射法地震探査
2005/09/04	2005/09/07	OGr13	屈折法地震探查
2005/09/09	2005/09/13	OGr13	反射法地震探査
2005/09/14	2005/09/17	OGr6	屈折法地震探查
2005/09/17	2005/09/21	OGr6	反射法地震探査
2005/09/23	2005/09/25	KPr15	屈折法地震探査
2005/09/26	2005/10/03	KPr15	反射法地震探査

ン船の主機関の故障があり,再三の入・出線を行っ たが,良好なデータを取得し,調査を終了した.

KPr15測線は,北東端から南西端への屈折法探査, 南西端から北東端への反射法探査を実施した.屈折 法探査の一部の区間では,強い海流によりエアガン アレイの曳航が不安定となり,隣り合うアレイが接 触することが見られたため,一時的な発震の停止, 船速の上昇等の措置を取った.続いての反射法探査 では,エアガンアレイからのエア漏れがあったが, 直ちにエアホースの交換作業を行い,再入線して調 査を終了した.

#### 海底地震計回収作業

計6測線で,600台のOBS回収作業を実施した が,このうち10台が未回収となった.各測線での状 況は次のとおりである.

KPr17測線では,68台の位置測定及び回収作業を 行ったが,うち1台(観測点番号:05008007)は呼 出し信号及び切離し信号への応答がなかった.幸運 にも回収はできたが,ガラス球内に海水が半分程度 侵入していた.なお,陸上でデータの回収に成功し ている.

ODr5 測線では、112台の位置測定及び回収作業 を行ったが、うち1台(観測点番号:05007107)は 呼出し信号及び切離し信号への応答がなく、浮上確 認もできず、回収不能となった.

DAr3 測線では,120台の位置測定及び回収作業 を行ったが,うち1台(観測点番号:05006118)は 呼出し信号及び切離し信号への応答はあるものの, 地震計との距離が変化せず,回収不能となった.な お,観測点番号05006082の地震計はDAr5 測線の観 測点番号05007020として回収した.

OGr13測線では、100台の位置測定及び回収作業 を行ったが、このうち6台(観測点番号:05011008, 05011019,05011035,05011055,05011083,05011087) は、呼出し信号及び切離し信号への応答はあるが、 地震計との距離が変化せず、回収不能となった。

OGr6 測線では、100台の位置測定及び回収作業 を行い、全てのOBSを回収した.なお、観測点番号 05010089 の地震計は、OGr13 測線の観測点番号





05011037として回収した.

KPr15測線では,100台の位置測定及び回収作業 を行ったが,このうち2台(観測点番号:05009004, 05009011)は,呼出し信号及び切離し信号への応答 はあるが,地震計との距離が変化せず,回収不能と なった.

5 調査記録

# 反射法地震探查(第5図)

本探査時にはいくつかの台風に見舞われ,一部強 いうねりのある中,反射法地震探査が実施された が,収録データの品質は全般的に良好であった.以 下に各探査測線で取得された反射法断面図の特徴を 簡単に記す.

#### DAr3 測線

本測線は,北西から,奄美三角海盆,北大東海盆, 南大東海盆,満月海盆と4つの海盆を通っている.

奄美三角海盆は堆積層厚が0.8秒程で,音響基盤 には多少の凹凸はあるものの平坦な構造をしてい る.海底面下約3秒にモホ面が確認できる.

北大東海盆は、奄美海盆と隣接しているものの、 音響基盤の凹凸が激しく、その上を厚さ0.5-1.0秒 程度の堆積層が覆っているのが特徴である.モホ面 は認められない.

南大東海盆は上述2つの海盆とは異なり,厚さ 0.3秒程度の堆積層が音響基盤とほぼ平行に広がっ ている.南大東海盆では堆積層の形成後に火成活動 が生じたと推測できる.この海盆では部分的に海底 面下3秒ほどにモホ面が認められる.

満月海盆は南大東海盆とほぼ同じ堆積構造である が,最南東端部には,厚さ0.1秒未満の透明な堆積 層の下に,0.3-1.0秒程度の厚さのやや不透明な堆 積層が確認できる.この堆積層は沖大東海嶺から供 給されたものである可能性が考えられる.

北大東海盆を除き,海盆では海底下約3秒に,モ ホ面と思われる不明瞭な信号が部分的に認められ る. 本測線は、測線中央の沖大東海嶺を挟み、北東に は南大東海盆、南西にはフィリピン海盆が広がって いる.南大東海盆は、DAr5測線での記録と特徴が 似ており、厚さ0.3-0.4秒程度の堆積層が音響基盤 をほぼ平行に覆っている.

これに対し、フィリピン海盆では、厚さ0.1-0.2 秒程度の薄い堆積層が音響基盤とほぼ平行に広がっ ている.沖大東海底崖の北東側と南東側ではフィリ ピン海盆の水深が大きく異なるが、堆積構造に特段 の違いは認められない.

## KPr17測線

本測線の構造で特に目を引くのが,九州・パラオ 海嶺西方にかなり厚い堆積層が存在していることで ある.沖大東海嶺南東端部に始まり,九州・パラオ 海嶺最浅部近くの海底面下2秒付近まで強振幅の反 射面が連続している.これは,パレスベラ海盆が開 く前,九州・パラオ海嶺が伊豆・小笠原・マリアナ 島弧と分離する以前に,島弧の火成活動によって形 成された堆積層である可能性がある.

パレスベラ海盆は厚さ0.1秒以下の薄い堆積層し か認められず,地形の凹凸が激しい.

#### KPr15測線

フィリピン海盆では,厚さ0.1-0.2秒ほどの堆積 層が音響基盤をほぼ平行に覆っている構造となって おり,ODr5 測線で認められるフィリピン海盆の構 造とよく似ている.

一方,測線中央部に位置する満月海盆では,北東 落ち断層の発達が著しく,音響基盤上面を厚さ0.5-0.8秒程の堆積層が覆っており,DAr3測線で認め られる満月海盆の構造と異なっている.このことか ら,満月海盆上ではDAr3測線にほぼ平行(九州・ パラオ海嶺にほぼ平行)な断層が多数発達している ことが推測される.

四国海盆部は堆積層0.1-0.2秒ほどの薄い堆積層 が覆っており、地形の凹凸が激しいことが特徴であ る.

#### OGr6 測線

#### ODr5 測線

-59-



第5図:マルチチャンネル反射法記録Time migration断面図.

Figure 5 : Multi-channel seismic reflection profiles (migrated) for DAr3, ODr5, KPr17, KPr15, OGr6 and OGr13.

小笠原海台南西部には厚さ0.5-1.2秒程度の厚い 堆積構造が認められ,沖野他 [1994] による潜航調 査の観測結果から,この部分は厚い石灰岩層だと推 測される.

小笠原海台-松原海山間にある平坦な海洋底では 厚さ0.3-0.4秒程の堆積層と,海面下約2秒及び約 4秒に南西落ちの強振幅の反射面が確認され,後者 がモホ面に相当すると予想される.

松原海山及びきく海山に堆積層はほとんどない. 松原海山中央付近の谷部では海底下約4秒にモホ面 が確認できる.

測線北東部の大洋底においては厚さ0.2-0.3秒ほ どの堆積物が認められ,0.3秒ほどの比高を持つ北 東落ちの鹿島断裂帯が明瞭に描かれている.

#### OGr13測線

母島海山下には多数の反射面が確認されるが断続 的で,衝突部における構造の解釈は困難を伴う.沈 み込んだ太平洋プレート上面からの反射波も記録さ れている可能性はあるが,現状では認識できない.

小笠原海台北西部は石灰岩層と推測される最大1 秒程度の厚さを持つ構造に覆われており,母島海山 南東側斜面まで連続して存在するようにみえる.小 笠原海台南西部は厚さ0.1秒以下の堆積層に覆われ た階段状の構造になっており,海面下約1.5-2.0秒 に強振幅の信号が認められる.

小笠原海台から測線南西方の大洋底にかけて,水 深は緩やかに深くなり,明確な海台-大洋底の境界 は認められない.この部分は厚さ0.3-0.4秒程度の 堆積層に覆われており,部分的に海底下2.5秒程度 にモホ面と推測される不明瞭な反射面が認められ る.

#### 屈折法地震探查

揚収された全590台の地震計のうち,全ての地震 計からデータが回収された.浸水した観測点番号 05008007の地震計からも陸上でデータを無事回収す ることができた.

観測点番号 05009057, 05009066, 05009091, 05010063, 05010091, 05011063, 05011071の計7台 の海底地震計では、何らかの原因でサンプリング周 波数が初期化(50 Hz)されたらしく、収録データ量 が1/4 になっていた.データ品質の観点では問題だ が、構造解析作業に大きな支障はないと思われる.

以下に, 地震計に収録された記録の特徴を測線ご とに記す.

### **DAr3** 測線(第6図)

05006029は北大東海盆上に設置した地震計の記録 である.明瞭なPmPは確認できないが,見かけ速度 約8km/sの信号がオフセット距離北西20km程,南 東10km程から認められるため,この周辺では地殻 の厚さが極めて薄いことが推測される.

05006085は南大東海盆に設置した海底地震計の記 録である.この地震計のすぐ北西には不老海山が存 在するため,北西側には明瞭なPmPが確認できな いが,オフセット距離90-120 km程に反射波らしき 信号が認められる.一方,南東側ではオフセット距 離約40 kmにPmPが確認され,Pnの見かけ速度は約 8 km/sである.05006029の設置位置が特に地殻の薄 い場所であった可能性があるが,北大東海盆より, 南大東海盆の方が,地殻が厚いことが推測できる.

**ODr5 測線**(第7図)

05007021は南大東海盆に設置した地震計の記録で ある.オフセット距離南西側約35 km,北東側約40 kmにPmPが確認でき,前述のDAr5 測線の記録と 矛盾がない.北東側のPnの見かけ速度は約8 km/s であるが,南西側ではPnの解釈が困難である.この 場所では南西側ほど水深も浅くなる傾向があるた め,地形の影響でPnの走時が遅くなることは考え られない.

05007069は沖大東海底崖北方のフィリピン海盆に 設置した地震計の記録である.南西側オフセット距 離約10 kmでは見かけ速度約4.4 km/sと6.5 km/s の信号走時が交差し、トリプリケーションを形成し ており、層構造を成していることが推測される. PmPはオフセット距離北東約50 km、南西約40 km でPmPが確認でき、Pnが初動となる.南西側は平 坦な地形にもかかわらず、Pnの見かけ速度は約8.3



- 第6図:DAr3測線に設置した海底地震計の上下動成分(reduction velocity 8.0 km/s)及び水平動成分(reduction velocity 4.5 km/s)の記録. 横軸は海底地震計からのオフセット距離,縦軸はreduced travel timeを示す. 各トレースには幾何学的減衰に対する振幅補正,デコンボリューション,周波数帯域4-16 Hzバンドパスフィルター,3トレース幅のコヒーレント処理を施してある.
  (a)北大東海盆上に設置した地震計(05006029)の上下動成分.(b)05006029の水平動成分.(c)南大東海盆上に設置した地震計(05006085)の上下動成分.
- Figure 6: Record sections of geophone component for OBSs on the DAr3, with a reduction velocity of 8.0 km/s (vertical component) and of 4.5 km/s (horizontal component). Horizontal and vertical axes indicate offsets from OBS and reduced travel time, respectively. Amplicompensation tude for geometric spreading, deconvolution, 4-16 Hz bandpass filtering and slant stack for three traces are applied to the data. (a) Vertical component of 05006029 on the Kita-Daito Basin. (b) Vertical component of 05006085 on the Minami-Daito Basin. (c) Horizontal component of 05006085.



- 第7図:ODr5測線に設置した海底地震計の記録 (reduction velocity 8.0 km/s).(a)南大東 海盆に設置した地震計(05007021)の上下 動成分.(b)05007021の水平動成分. (c)フィリピン海盆に設置した地震計 (05007069)の上下動成分.
- Figure 7 : Record sections of geophone component for OBSs on the ODr5, with a reduction velocity of 8.0 km/s (vertical component) and of 4.5 km/s (horizontal component). (a) Vertical component of 05007021 on the Minami-Daito Basin.
  (b) Horizontal component of 05007021.
  (c) Vertical component of 05007069 on the Philippine Basin.

km/sを示し、上部マントルの速度構造が極めて速いことを示唆している.

# KPr17測線(第8図)

05008018は沖大東海嶺南東端部付近に設置した地 震計の記録である.北西側はオフセット距離約60 kmにPmPが認められ,沖大東海嶺の地殻がやや厚 めであることが推測される.南東側はPmPらしき ものがオフセット距離約35 kmに認められるが,明 瞭ではない.さらに遠方のオフセット距離60-70 km,90-120 kmにも深部からの反射波と思われる 信号が認められる.特に後者は振幅も大きく,周囲 に設置したほとんどの地震計の記録で確認できる.

05008054はパレスベラ海盆に設置した地震計の記 録である.北西側オフセット距離約30 kmで走時の 見かけ速度が約4.5 km/sから約8 km/sに急激に変 化しているようにみえるが、明瞭なPmPは認めら れない.北西側オフセット距離70-120 kmにおいて 強い反射波が確認できるが、オフセット距離が遠い ためPmPとは考えにくい.南東側オフセット距離 30 km付近にPmPが確認でき,Pnが初動となるこ とから、パレスベラ海盆では地殻が薄いことが推測 される.

# KPr15測線(第9図)

05009026は沖大東海嶺上に設置した海底地震計の 記録である.南西側オフセット距離60 km付近(フィ リピン海盆に相当)に明瞭なPmPが確認でき,Pn が初動となる.このPnの見かけ速度は約8.3 km/s と速く,前述のODr5 測線に設置した05007069の記 録と適合している.北東側オフセット距離80-100 km付近にはPmPが確認でき,沖大東海嶺における 比較的厚い地殻の存在を示唆している.

05009067は満月海盆上に設置した海底地震計の記 録である.北東,南西端ともにオフセット距離約30 kmでPmPが確認でき,Pnが初動となることから, 05006085の記録と比較して,満月海盆は南大東海盆 より地殻の厚さが若干薄いと推測される.南西側で のPnの見かけ速度は約8km/sである.北東側では すぐに九州・パラオ海嶺が聳えているためPnの速



- 第8図:KPr17測線に設置した海底地震計の記録 (reduction velocity 8.0 km/s).(a)沖大東 海嶺南東端に設置した地震計(05008018) の上下動成分.(b)パレスベラ海盆上に設 置した地震計(05008054)の上下動成分. (c)05008054の水平動成分.
- Figure 8 : Record sections of geophone component for OBSs on the KPr17, with a reduction velocity of 8.0 km/s (vertical component) and of 4.5 km/s (horizontal component). (a) Vertical component of 05008018 on the south-east edge of the Oki-Daito Ridge. (b) Vertical component of 05008054 on the Parece Vela Basin. (c) Horizontal component of 05008054.

度を見積もれないが、海嶺を越えて四国海盆(オフ セット距離 >70 km) に入ると、海底地形の凹凸の 影響は大きいものの、Pnの見かけ速度はほぼ8 km/sを示している.

# OGr6 測線(第10図)

05010021は測線北東部にあたる北西太平洋海盆上 に設置した海底地震計の記録である.南西側は海山





- 第9図:KPr15測線に設置した海底地震計の記録 (reduction velocity 8.0 km/s).(a)沖大東 海嶺上に設置した地震計(05009026)の上 下動成分.(b)05009026の水平動成分(c) 満月海盆上に設置した地震計(05009067) の上下動成分.
- Figure 9 : Record sections of geophone component for OBSs on the KPr15, with a reduction velocity of 8.0 km/s (vertical component) and of 4.5 km/s (horizontal component). (a) Vertical component of 05009026 on the Oki-Daito Ridge. (b) Horizontal component of 05009026. (c) Vertical component of 05009067 on the Mangetsu Basin.

が連続しており, PmPは識別できず, Pnが初動とな る位置もわからない. 北東側はオフセット距離30-60 km付近に明瞭な PmPが確認される. 海面が平坦 にも関わらず, Pnの見かけ速度が8.2-8.0 km/sに 変化しているようにみえるのは, 上部マントル速度 構造の不均質か, モホ面形状が平坦でない可能性が ある.

05010073は小笠原海台上に設置した海底地震計の



- 第10図:OGr6 測線に設置した海底地震計の記録 (reduction velocity 8.0 km/s).(a) 北西太 平洋海盆上に設置した地震計(05010021) の上下動成分.(b) 05010021の水平動成 分.(c) 小笠原海台上に設置した地震計 (05010073)の上下動成分.
- Figure10: Record sections of geophone component for OBSs on the OGr6, with a reduction velocity of 8.0 km/s (vertical component) and of 4.5 km/s (horizontal component). (a) Vertical component of 05010021 on the Northwest Pacific Basin. (b) Horizontal component of 05010021. (c) Vertical component of 05010073 on the Ogasawara Plateau.

記録である.南東側オフセット距離80-110 km付近 に反射波が認められ,地殻内反射面によるものか PmPかは判断できないが,小笠原海台が非常に厚い 地殻を持つことが推測される.北東側では,オフ セット距離約15 kmと約70 kmに強い反射波が確認 される.後者はマルチチャンネル反射法探査でも明 瞭に確認されたPmPに相当する.



- 第11図:OGr13測線に設置した海底地震計の記録 (reduction velocity 8.0 km/s).(a)小笠原 海台上に設置した地震計(05011034)の上 下動成分.(b)小笠原海台南西斜面に設置 した地震計(05011077)の上下動成分.(c) 05011077の水平動成分.
- Figure11 : Record sections of geophone component for OBSs on the OGr13, with a reduction velocity of 8.0 km/s (vertical component) and of 4.5 km/s (horizontal component). (a) Vertical component of 05011034 on the Ogasawara Plateau.
  (b) Vertical component of 05011077 on the south-west slope of the Ogasawara Plateau.
  (c) Horizontal component of 05011077.

# OGr13測線(第11図)

05011034は小笠原海台上に設置した海底地震計の 記録である.北西側オフセット距離70-110 kmに母 島海山が位置し,信号が不明瞭になっている.北西 側オフセット距離150 kmに強振幅の信号が認めら れるが,反射波か否かは言明できない.南東側では, オフセット距離95 km付近にPmPが認められ,小笠 原海台の厚い地殻を示唆している.このことはOGr 6 測線05010073の記録と調和的である.

05011077は小笠原海台から北西太平洋海盆に向 かって広がる緩やかな斜面上に設置した地震計の記 録である.北西,南東とも,オフセット距離約30 km でPmPが認められ,Pnが初動となる.海底地形は 南東に向かって深くなるが,Pnの見かけ速度は北 西側,南東側とも8 km/sより速く,薄い地殻と速い 最上部マントルの速度構造を持つことが推測され る.この記録で特徴的なのはPmPの不連続性で,南 東側オフセット距離60 km,80 km,120 kmで別々 の反射面を持つようにみえる.Pnが遠方まで連続 して認められることから,この不連続性をモホ面の 形状の複雑さで説明することはできず,構造モデル の構築は難しいものと思われる.

## 6 まとめ

今回の調査期間(2005年6月下旬~10月下旬)中 には調査海域を6つの台風が襲来したことによる影 響と作業船の機関故障とが重なり,作業予定日数を 最大で9日延長する行動があったが,予定した探査 測線でのデータをほぼ取得することができた.今 後,これらの記録を解析し,当該海域の地殻構造モ デルが確立されることが期待できる.

## 謝辞

今回の調査測線の何本かはマグロ延縄漁業の漁場 と重複している.作業の円滑な実施のためにご協力 いただいた社団法人全国近海かつお・まぐろ漁業協 会の方々をはじめとする漁業関係者並びに毎日の位 置情報を放送して頂いた社団法人全国漁業無線協会 の方々をはじめとする各漁業無線局の方々にお礼を 申し上げます.

また,作業に従事した調査員及び船舶職員の方々 (日本大陸棚調査株式会社他)並びにOBSの整備に 従事した方々(株式会社東京測振)に深く感謝いた します.

さらに,調査中にエアガン,海底地震計等の調査 機器のトラブルに際し,これらの諸問題に対応し, 調査計画,技術的指導に携わって頂いた海洋研究室 及び大陸棚調査室の方々に感謝の意を表します.

# 参考文献

- 及川光弘,金田謙太郎:西太平洋海域におけるブー ゲー重力異常,海洋情報部技報,**25**,96-99, (2007)
- 沖野郷子,徳山英一,加藤幸弘:小笠原海台周辺域 のテクトニクス-「しんかい6500」第145, 146潜航の結果-,JAMSTEC深海研究,10, 111-122,(1994)
- 金田謙太郎,西澤あずさ,笠原順三:小笠原海台衝 突部及び伊豆・小笠原弧南部の地殻構造モデ ル,日本地球惑星科学連合2006年大会,J078 -011,(2005)
- 西澤あずさ,及川光弘,金田謙太郎,笠原順三:西 フィリピン海盆上の沖大東海底崖近傍におけ る地震波速度構造,日本地震学会2006年秋季 大会,C45,(2006)
- 浜本文隆,志村信三郎,松本正純,田中喜年,伊藤 清寿:小笠原海台及び沖ノ鳥島以南九州・パ ラオ海嶺における精密地殻構造調査,海洋情 報部技報,24,41-55,(2006)
- 林田政和,浜本文隆,田中喜年,松本正純:大東海 嶺群における精密地殻構造調査,海洋情報部 技報,23,33-45,(2005)
- 野田直樹,大森哲雄,田中和人,松本正純,田中喜 年,志村信三郎,小澤誠志:沖縄海膨及び南 大東海盆-大東海嶺-九州・パラオ海嶺横断 測線における精密地殻構造探査,海洋情報部 技報,24,56-66,(2006)