紀伊半島沿岸の津波堆積物調査

Preliminary research of tsunami deposits along the coast of the Kii Peninsula

小松原純子¹•岡村行信²•澤井祐紀³•宍倉正展⁴•吉見雅行⁵•竿本英貴⁶

Junko Komatsubara¹, Yukinobu Okamura², Yuki Sawai³, Masanobu Shishikura⁴,

Masayuki Yoshimi⁵ and Hideki Saomoto⁶

¹地質情報研究部門(Institute of Geology and Geoinformation, GSJ/AIST, j.komatsubara@aist.go.jp) ^{2,3,4,5,6}活断層研究センター(Active Fault Research Center, GSJ/AIST)

Abstract: Coastal lowland deposits along the Kii Peninsula, central Japan were studied for tsunami deposits related with the Tokai, Tonankai and Nankai earthquakes, subduction-zone earthquakes along the Nankai Trough. Nine sites were studied by a gauge corer. The deposits are mainly composed of massive peat and/or mud, intercalated by thin sand sheets, which may represent tsunami events, at four sites. Radiocarbon dating indicates that only one or two sand layers may be correlated with any of historical earthquakes based on depositional ages.

キーワード: 津波堆積物,紀伊半島,東海地震,東南海地震,南海地震,南海トラフ **Keywords:** tsunami deposits, Kii Peninsula, Tokai Earthquake, Tonankai Earthquake, Nankai Earthquake, Nankai Trough

1. はじめに

三重県から和歌山県にかけての紀伊半島海岸沿い は南海トラフで発生する海溝型地震(東海(東南海) 地震および南海地震)の被害を繰り返し受けている ことが歴史記録からわかっている(第1図,宇佐美, 2003;寒川,2004;渡辺,1998).これまでに,東京 大学地震研究所の都司助教授や高知大学の岡村教授 らによって,紀伊半島沿岸における津波堆積物の調 査が4地域で行われているが(次節参照),点在する 沿岸湿地・湖沼の多くは未調査のままである.本研 究では紀伊半島の沿岸湿地・湖沼において津波の痕 跡が沿岸堆積物にどのように記録されているかを明 らかにするため,三重県から和歌山県にかけての海 岸沿いで地形および表層堆積物の予備調査を行った.

2. 先行研究

紀伊半島沿岸の湖沼および低地では、これまでに 4 地域で連続堆積物試料が採取され、そこに含まれ る砂質堆積物は津波起源だとされている(七山ほか、 2002;都司ほか、2002;三田村ほか、2001;岡橋ほか、 2001、2002;Okahashi *et al.*,2005). これらの報告に おける調査地域は、東から順に三重県鳥羽市相差町、 三重県北牟婁郡紀北町(旧紀伊長島町)諏訪池、三 重県尾鷲市須賀利浦大池、和歌山県友ヶ島深蛇池で ある(第2図参照).

相差町では海岸湿地および池でジオスライサー調

査が行われ、連続堆積物試料(3.5m)中に11枚の 砂層が報告され、すべて津波堆積物と認定されてい る.うち上位2枚は5世紀以降に堆積しているが, 堆積年代に対応する歴史地震は見あたらない(三田 村ほか, 2001; 岡橋ほか, 2001; Okahashi et al., 2005;小松原ほか, 2006). 諏訪池ではピストンコア による堆積物調査が行われ、連続試料が採取されて いる(都司ほか, 2002). この中に少なくとも7層の 砂層が確認され、津波堆積物と認定されている. 堆 積年代から5枚が歴史地震と対応すると考えられる が、年代データが不足しているため一対一に対比す ることはできない(都司ほか,2002;小松原ほか, 2006). 須賀利浦大池でも同様にピストンコア調査が 行われており、3.3 mの連続試料が採取され、9 層の 津波堆積物とされる砂層が発見されている(都司ほ か,2002). このうち4枚は西暦 684年(天武十三年) の白鳳地震から地震考古学で明らかになった13世紀 の地震まで4回の地震に対応する(都司ほか, 2002;小松原ほか, 2006). 紀淡海峡の友ヶ島深蛇池 ではジオスライサーにより 2.2 mの連続試料が採取 され、イベント砂層が5枚発見された(七山ほか、 2002). 内4枚が津波堆積物と考えられ, それぞれ 684年の白鳳地震およびそれ以降の3回の地震に対 応するとされる(七山ほか, 2002).

3. 手法

まず事前に国土地理院発行の五万分の一地形図お

よび空中写真を用いて津波堆積物調査に適した海岸 低地の一覧を作成した.例えば浜堤や砂丘で海から 隔てられており,かつ陸側からの堆積物供給が少な い低地,沼地などである.ただし陸路で到達不可能 なものは除外した.2006年6月12日から16日にか けて現地で地形を確認し,可能であればハンドコア ラーで表層90 cm~3.7 mの堆積物を採取した.津波 堆積物の可能性のある砂層が観察された地点では堆 積物試料を持ち帰り,試料中の植物片・貝殻片の炭 素同位体年代を測定した.測定は(株)パレオ・ラ ボに依頼した. 暦年較正は OxCal3.10 (Ramsey, 1995, 2001),データセットは INTCAL04 (Reimer *et al.*, 2004) および Marine04 (Hughen *et al.*, 2004) を用い て行った.

4. 結果

ハンドコアラー調査を行った12地点のうち,自然 状態で堆積した細粒の堆積物を得られた9地点の堆 積物について以下に述べる.

4.1 国府(三重県志摩市阿児町:第3図)

海側に5m前後の高さの海岸砂丘を持つ低地であり、大きな河川の流入はない.現在田圃として利用されているが、所々に盛り土をして畑になっているところや、蓮田、休耕田などがある. コアラー調査は休耕田で行った.5箇所で掘削し、3箇所で堆積物を観察することができた.

表層の1m前後は耕作土および盛り土からなる. その下には砂質泥炭が堆積しており、貝殻混じりの 細粒砂層が1枚もしくは2枚観察された.砂層はコ ア間で対比できない.深度1.46mの貝殻片の炭素同 位体年代を求めたところ、2740±25 yBPの値を得た.

4.2 船越池(三重県志摩市大王町:第4図)

差し渡し100 m 程度の水域(船越池)の周りには ヨシ(Phragmites australis)が優占する湿地が広がる 低地である.水深数十 cmの地点でコアラー掘削し た結果,表層から3.2 m まで含水率の高い泥炭,そ の下に中粒砂を確認した.コアラーで砂層を貫通す ることはできなかった.

4.3 コガレ池 (三重県南伊勢町(旧南島町):第5図)

小さな半島の西側に位置する,300 m×150 m 程度 の池である.池の西側が砂州で海と隔てられていた と推測されるが,現在は埋め立て地となっている. また池の北側の一部は埋め立てられ,新しい道路が 建設されていた.コアラー調査は池の南端にそって 3箇所で行った.いずれも含水率の高い有機質泥が 1 m 以上続き,最も海側の地点で厚さ1 cm 以下の砂 層,その隣の地点でパッチ状の砂が確認された.砂 層の下位の植物片から980±20 yBP の炭素同位体年代 を得た.

4.4 片上池(三重県北牟婁郡紀北町(旧紀伊長島町):第6図)

全長数 km 程度の片上川の下流にある池で,細い 河川が長島港へ流出している.周囲はコンクリート 護岸が設置され一部遊歩道が造られている.調査は 道の駅「紀伊長島マンボウ」の南側1箇所で行った. 表層から10 cm のところに厚さ1 cm 以下の砂層が見 られたが,それ以深は深さ1 m まで貝殻片混じりの 泥層であり,イベント層は確認できなかった.

4.5 海野(三重県北牟婁郡紀北町(旧紀伊長島町): 第7図)

海に面した集落の背後にある100 m 四方程度の水 域の周辺に低湿地(かつて田圃だった形跡がある) が分布している.陸側の湿地1箇所でコアラー調査 を行った.表層から1 m は角礫を含む盛り土からな り,その下深さ2.1 m までが泥炭および泥質泥炭か らなる.その下は径4 mm 程度の円礫を含む灰色粘 土であった.

4.6 志原(三重県南牟婁郡御浜町:第8図)

熊野市との境界に近い海岸砂丘裏の低湿地である. 海岸砂丘は10m以上の高さがあり,その陸側を流れ る産田川に山側から流れてきた志原川が合流し,砂 丘を斜めに切って熊野灘へ流出している.ふたつの 川にはさまれた休耕田の2箇所でコアラー調査を 行った. 深さ3.7mおよび2.6mまで掘削した結果, 主に砂質泥からなる堆積物が採取され,その間にそ れぞれパッチ状のものも含め11枚および5枚の砂層 が観察された.陸に近い方のコアで深度2.37mおよ び3.25mのところから得られた植物片の年代を測定 したところ,それぞれ2925±20yBPおよび3150± 25yBPの年代を得た.

4.7 阿田和(三重県南牟婁郡御浜町:第9図)

志原の調査地点から南南東へ約6.5kmにある尾呂 志川北側の溺れ谷を埋積した低地である.かつては 平地を作った河川が存在したと思われるが,現在は 田圃の用水路があるのみである.低地のほとんどは 田圃として使われており,一部に残っていた休耕田 の1箇所で掘削を行った.表層50cmは耕作土であっ たが,その下は深さ3.3mまで泥炭および有機質泥か らなり,イベント砂層は観察されなかった.

4.8 紀伊佐野(和歌山県新宮市:第10図)

海側に高さ約10mの砂丘地形をともなう低地であり、現在その大半は田圃である.休耕田の2箇所で コアラー調査を行った.試料を得られたのは1m未 満である.それぞれ砂質泥,有機質泥からなり,有 機質泥の下位には泥質な細粒砂が見られた.

4.9 日高町(和歌山県日高郡日高町:第11図)

今回堆積物が得られた調査地点のうち,唯一紀伊 半島西岸にある.北側に開いた湿地で,かつては田 圃として使われていた形跡があるが,現在はほぼ放 棄されている.湿地の東の縁に沿って2箇所でコア ラー調査を行った.両地点とも植物片を含む泥から なる2m以上の試料が得られた.海側の地点では2 枚の砂層が観察され,下位の砂層直上の植物片(深 度2.2m)からは5885±25 yBPの年代が得られた.陸 側の地点でははっきりとした砂層は観察されなかっ た.深度2.37mの植物片からは3225±20 yBPの年代 が得られた.

5. 議論

泥炭もしくは泥質堆積物中に砂層が確認された国 府,コガレ池,志原,日高町の4地点について,炭 素同位体年代から砂層の堆積年代を推定した.国府 では BC650 以降に2枚,コガレ池では AD1010 以降 に1枚,志原では BC1500~BC1030 に8枚および BC1220 以降に2枚,日高町では BC4830 以降に1枚 のイベント砂層が堆積している.

今回の調査で確認されたイベント砂層が何に由来 するのか現時点では明らかではないが,通常泥炭も しくは泥質な堆積物が存在する環境へ突発的に砂を もたらすイベントとして津波と仮定し,歴史地震と の対比を試みる.

南海トラフで発生する海溝型地震のうち,紀伊半 島東沖から駿河湾を震源とする東海地震の歴史記録 で最も古いものはAD1096とされており(寒川, 2004),計6回の歴史記録が残っている.さらに地震 考古学に基づいて歴史記録には残っていない地震が 13世紀にもあったことが推定されている(寒川, 2004).また,四国沖を震源とする南海地震は AD684以降9回の歴史記録と一回の地震考古学的地 震記録が存在する(寒川, 2004).

本研究において、国府で観察された砂層1枚、志 原の上位2枚、日高町の1枚の砂層は、得られた放 射性炭素年代測定値が少なくとも紀元前700年前後 から現在までと非常に幅があるため、記録のある海 溝型地震のいずれにも対応する可能性がある. コガ レ池で観察された砂層1枚も、堆積年代は最も古い 歴史地震よりもさらに古い年代から現在までのどこ かの時点ということしかわからない.

砂層が津波によるものだとすれば、津波の回数に 比べて非常に少ない枚数の砂層しか残っていないこ とになる.先行研究では歴史地震に対応する年代の 砂層が5枚(諏訪池:都司ほか,2002),4枚(須賀 利浦大池:都司ほか,2002,友ヶ島深蛇池:七山ほか, 2002)と見つかっている例もあるため、砂層の枚数 が少ないのは今回の調査地点の局地的な特徴による ものと思われる.例えば(1)海岸砂丘が高く津波が 砂丘を越えられない(国府,海野,紀伊佐野),(2) 沿岸に砂浜が発達していないため津波が遡上しても 堆積物が残らない(船越池),(3)低地が津波の波源 方向とは別の方向に開いているため,津波によって 運び込まれる堆積物が少ない(日高町),などの理由 が考えられる.

以上のような傾向とは逆に、志原の砂層堆積間隔 は南海トラフで発生する地震の間隔に比べ明らかに 短い.すなわち、志原で確認された砂層のうち、ふ たつの年代値ではさまれた8枚の砂層の堆積間隔は 平均して約59年に1枚かそれよりも短い.試料採取 地点が2本の河川の合流点に位置することを考える と、砂層は洪水によってもたらされたものを含む可 能性が高い.

以上の調査は5泊6日の短期間で志摩半島から紀 伊半島西岸までを訪れるというあわただしいスケ ジュールであったため、それぞれの地点で十分な調 査ができたとは言えないし、調査できなかった地点 も多い.今後も機会を作って調査を続ける必要があ る.上述のように紀伊半島では北海道や仙台などに 比べて平野の規模が小さく河川氾濫による砂層の堆 積など津波堆積物を見つけるには困難が伴う.しか しながら砂州背後の湿地など津波堆積物の保存に適 した低エネルギー環境が点在しており、津波堆積物 研究を行うためのポテンシャルを備えている.今後 調査の際、河川の流入がない場所を選び、海棲化石 を認定に用いるなど他のイベントによる堆積の可能 性をできるだけ排除することで紀伊半島全体での津 波被災履歴をより詳しく明らかにできるだろう.

6. まとめ

紀伊半島海岸沿いの湿地・湖沼に置いて津波堆積 物の調査を行った結果,国府,船越池,コガレ池, 片上池,海野,志原,阿田和(以上三重県)および 紀伊佐野,日高町(以上和歌山県)の9地点でハン ドコアラーにより堆積物試料を得ることができた. うち国府,コガレ池,志原,日高町の4地点からは 津波堆積物の可能性のあるイベント砂層が発見され た.堆積物中に含まれる植物片および貝殻片の炭素 同位体年代を測定したところ,1試料は約1000年前, 5 試料は紀元前の値を得た.対応する地震は特定で きなかったものの,発見された砂層のうち1層もし くは2層は歴史地震に対応する可能性がある.

文 献

Hughen, K. A., 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., Kromer, B., McCormac, F. G., Manning, S. W., Ramsey, C. B., Reimer, P. J., Reimer, R. W., Remmele, S., Southon, J. R., Stuiver, M., Talamo, S., Taylor, F. W., van der Plicht, J. and Weyhenmeyer, C. E. (2004) Marine04 Marine radiocarbon age calibration, 26 - 0 ka BP. Radiocarbon, 46, 1059-1086

- 小松原純子・藤原 治・鎌滝孝信 (2006) 南海・駿 河および相模トラフ沿岸域における津波堆積 物.歴史地震, 21, 93-109.
- 三田村宗樹・岡橋久世・廣瀬孝太郎・吉川周作・内 山美恵子・中村俊夫・原口 強(2001)鳥羽市 相差の湿地堆積物中に見いだされるイベント堆 積物と¹⁴C年代.第11回環境地質学シンポジウ ム論文集,321-326.
- 七山 太・加賀 新・木下博久・横山芳春・佐竹健治・ 中田 高・杉山雄一・佃 栄吉(2002)紀淡海峡, 友ヶ島において発見された南海地震津波の痕跡. 月刊海洋号外, 28, 123-131.
- Okahashi, H., Yasuhara, M., Mitamura, M., Hirose, K. and Yoshikawa, S. (2005) Event deposits associated with tsunamis and their sedimentary structure in Holocene marsh deposits on the east coast of the Shima Peninsula, central Japan. Journal of Geosciences, Osaka City University, 48, 143-158.
- 岡橋久世・吉川周作・三田村宗樹・兵藤政幸・内山 高・内山美恵子・原口 強(2001)鳥羽市相 差の湿地堆積物中に見いだされた東海地震津波 の痕跡とその古地磁気年代.第四紀研究,40(3), 193-202.
- 岡橋久世・秋元和実・三田村宗樹・廣瀬孝太郎・安 原盛明・吉川周作(2002)三重県鳥羽市相差の 湿地堆積物に見出されるイベント堆積物-有孔

虫を用いた津波堆積物の認定-. 月刊地球, 24 (10), 698-703.

- Ramsey, B. C. (1995) Radiocarbon Calibration and Analysis of Stratigraphy: The OxCal Program. Radiocarbon, 37, 425-430.
- Ramsey, B. C. (2001) Development of the Radiocarbon Program OxCal. Radiocarbon, 43, 355-363.
- 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, F. G., Manning, S. W., 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, 26 0 ka BP. Radiocarbon, 46, 1029-1058.
- 寒川 旭(2004)遺跡で検出される地震の痕跡.地 震イベント堆積物-深海底から陸上までのコネ クションー,地質学論集, 58, 11-18.
- 都司嘉宣・岡村 眞・松岡裕美・後藤智子・韓 世 愛(2002)三重県尾鷲市大池,および紀伊長島 町諏訪池の湖底堆積層中の歴史・先史津波痕跡 について、月刊地球,24(10),743-747.
- 宇佐美龍夫(2003)最新版日本被害地震総覧.東京 大学出版会,605pp.
- 渡辺偉夫(1998)日本被害津波総覧【第二版】. 東京 大学出版会, 238pp.
- (受付: 2007年8月16日, 受理: 2007年10月27日)

第1表. 放射性炭素年代測定値. 暦年較正は OxCal 3.10 (Ramsey, 1995, 2001) を用いて行った. データセットは INTCAL04 (Reimer et al., 2004) および Marine04 (Hughen et al., 2004) を用いた.

Table 1. Radiocarbon dating result. Ages are calibrated by OxCal 3.10 (Ramsey 1995, 2001) using INTCAL04 (Reimer *et al.*, 2004) and Marine 04 (Hughen *et al.*, 2004).

試料名	採取 地点	Laboratory No.	年代値 (yBP, 1ơ)	年代値(暦年) (AD/BC, 2σ)	測定試料	手法
HDK2-237	日高町	PLD-6093	3225±20	1530BC-1435BC	葉	AMS
HDK1-220	日高町	PLD-6094	5885±25	4830BC-4700BC	葉・種・昆虫	AMS
SHR2-237	志原	PLD-6095	2925±20	1220BC-1030BC	葉・種・コケ	AMS
SHR2-325	志原	PLD-6096	3150±25	1500BC-1380BC	材	AMS
KGR3-70	コガレ池	PLD-6097	980±20	1010AD-1060AD(56.0%)	葉	AMS
				1080AD-1160AD (39.4%)		
KOH2-146	国府	PLD-6098	2740±25	650BC-380BC	貝	AMS



第1図. 南海トラフで発生した歴史地震の破壊域. 宇佐美 (2003), 寒川 (2004) に基づく. Fig. 1. Rapture zones of historical earthquakes in the Nankai Trough, based on Usami (2003) and Sangawa (2004).





Fig. 2. A locality map of sampling sites. Red points indicate previously studied sites.



第3図. 国府での調査地点と柱状図. 国土地理院発行 1/25000 地形図「安乗」「磯部」「浜島」 「波切」を利用.

Fig. 3. Sampling sites and samples in Koh, Mie Prefecture. Modified from 1/25000-scale map of Geographic Survey Institute of Japan, [Anori], [Isobe], [Hamajima] and [Nakiri].



- 第4図.船越池での調査地点と柱状図.凡例は第3図参照. 国土地理院発行1/25000地形図「浜島」を利用.
- Fig. 4. A sampling site and samples in Funakoshi-ike, Mie Prefecture. See Fig. 3 for legends. Modified from 1/25000-scale map of Geographic survey Institute of Japan, [Hamajima].





- 第6図. 片上池での調査地点と柱状図. 凡例は第3図参照. 国土地理院発行1/25000地形図「長島」を利用.
- Fig. 6. A sampling site and samples in Katagami-ike, Mie Prefecture. See Fig. 3 for legends. Modified from 1/25000-scale map of Geographic Survey Institute of Japan, [Nagashima].



- 第7図.海野での調査地点と柱状図. 凡例は第3図参照. 国土地理院発行1/25000地形図「長島」を利用.
- Fig. 7. A sampling site and samples in Umino, Mie Prefecture. See Fig. 3 for legends. Modified from 1/25000-scale map of Geographic Survey Institute of Japan, [Nagashima].





- 第8回. 志原での調査地点と柱状図. 凡例は第3 図参照. 国土地理院発行 1/25000 地形図木 本」を利用.
- Fig. 8. Sampling sites and samples in Shihara, Mie Prefecture. See Fig. 3 for legends. Modified from 1/25000-scale map of Geographic Survey Institute of Japan, [Kinomoto].
- 第9図. 阿田和での調査地点と柱状図. 凡例は第3 図参照. 国土地理院発行1/25000地形図「阿 田和」を利用.
- Fig. 9. A sampling site and samples in Atawa, Mie Prefecture. See Fig. 3 for legends. Modified from 1/25000-scale map of Geographic Survey Institute of Japan, [Atawa].

紀伊半島沿岸の津波堆積物調査





- 第10回. 紀伊佐野での調査地点と柱状図. 凡例は第3回参照. 国土地理院発行 1/25000地形図「新宮」を利用.
- Fig. 10. Sampling sites and samples in Kii-Sano, Wakayama Prefecture. See Fig. 3 for legends. Modified from 1/25000-scale map of Geographic Survey Institute of Japan, [Shingu].



- 第11回. 日高町での調査地点と柱状図. 凡例は第3回参照. 国土地理院発行 1/25000地形図「三尾」を利用.
- Fig. 11. Sampling sites and samples in Hidaka Town, Wakayama Prefecture. See Fig. 3 for legends. Modified from 1/25000-scale map of Geographic Survey Institute of Japan, [Mio].