### 原著論文

# 東北地方太平洋沖地震による九十九里浜の津波堆積物と海岸地形変化調査報告

岡崎浩子・大木淳一

千葉県立中央博物館 〒 260-8682 千葉市中央区青葉町 955 - 2 E-mail: kohiroko@chiba-muse.or.jp

要 旨 東北地方太平洋沖地震の津波がもたらした,九十九里浜での津波堆積物と海岸地形変化 について報告する.九十九里浜は長さ約60kmのゆるく弓なりの形状を示す海岸である.その北 東半分を調査した.九十九里海岸は近年,漂砂の供給が減少した結果,九十九里浜の中央部の堆 積域を除き全域で侵食傾向が著しい.また人工的に改変された箇所も多い.調査地域の津波は遡 上高で1.8~7.9mで,中央部から北東に行くほど顕著に高くなる.海岸の地形変化は津波の高さ と、人工構造物を含めた海岸構成要素の有無,また,そこから汀線までの距離などによって異 なっていた.津波堆積物からは,この地域では津波の遡上が最低2回はあったことがわかった.

キーワード:東北地方太平洋沖地震、九十九里浜、津波堆積物、海岸地形変化

2011(平成23)年3月11日14時46分頃に三陸沖 を震源としたマグニチュード9.0の東北地方太平洋沖 地震が発生し、この地震に起因した巨大な津波が太平 洋沿岸地域を襲い、東北から関東沿岸にかけて甚大な 被害をもたらした.この地震および津波による災害、 さらに直後の原子力発電所事故による放射能災害を包 括して『東日本大震災』と呼称することとなり、自然 災害に加えて、放射性物質の放出に伴う大気・海洋・ 土壌汚染、農作物や生物・人間生活への影響等、多く の問題を引き起こしている.

東北地方太平洋沖地震発生後,千葉県においても銚 子市や九十九里浜に津波が押し寄せ(銚子気象台潮位 記録:2m40cm),死者や行方不明者,負傷者などの 人的被害,建物や漁港への物的被害などが生じた.千 葉県防災危機管理監防災危機管理課(2011)によると, 2011年10月5日15時現在,地震そのものによる被害, 津波による被害,地震に伴う液状化の被害をあわせる と,人的被害は死者20人,行方不明者2人,負傷者249 人,建物被害として全壊780棟,半壊9,021棟,一部 破損30,182棟,床上浸水148棟,床下浸水717棟,建 物火災13件である.津波に関しては東北地方太平洋 沖地震津波合同調査グループ(2011)によって緊急調 査が行われ,九十九里町から銚子市にかけた九十九里 浜周辺での遡上高は2.1~7.9 mで,北東に行くほど顕 著に高くなることが報告されている.

本報告では、九十九里浜の中央部から北東部の津波 がもたらした堆積物の性状と海岸地形の変化を調査し たので、その結果を述べる.

#### 調査地域および調査方法

九十九里浜は、房総半島の太平洋側に位置する、や や弓なりだがほぼ直線状の長さ60 kmの砂浜海岸であ る(図1).海岸線はほぼ北東-南西方向に伸び、北限 を屏風ケ浦、南限を太東崎という標高約70 mの海食 崖で区切られる.九十九里浜の中央部は後浜および前 浜と多段沿岸砂州を伴う外浜の地形が発達している. 平均海面はほぼ標高0 mに相当する.海浜勾配は、暴 浪の遡上限界である標高2~3 mの後浜で1/100, -1 mから+1 mの前浜で1/30~1/50,より外浜で 1/150~1/200と、沖に行くほど緩くなる.九十九里 浜中央部の片貝漁港における波浪観測結果によると、 年平均の有義波高は1.0 m、周期8.0 s で、暴浪時には、 有義波高は4.0 mを超過し、周期は12 s以上に達する (田村、2008).

九十九里浜に流入する河川は、南から、一宮川、南 白亀川、真亀川、作田川、木戸川、栗山川、新川であ るが、いずれも上総丘陵や下総台地からの小河川で、 九十九里浜の砂の主要な供給源とはなっていない.九 十九里浜は北東端の屛風ヶ浦と南西端の太東崎の海蝕 崖の侵食にともなって出た土砂が運搬されてできてい る.近年、両端の崖侵食防止の護岸や漁港建設により、 砂の供給が減り、その結果、九十九里浜の中央部の作 田川河口周辺での堆積域を除き全域で侵食が顕著に なってきている.また、人工改変も激しく、一宮川か ら片貝海水浴場までは海岸沿いに高さ約4mの海岸道 路(九十九里有料道路:通称、波乗道路)が建設され

(C) ĴAX 23  $_{A} 56$ 8 9 10 10km

図1. 調査位置.

ている.また、それより海側の砂浜との間には高さ約 2mの堤防(傾斜堤)がある.これは全域で断続的に 設置されている.作田川より北東部には防風・防砂林 であるクロマツ林(マツ林)が続く.顕著な侵食域で はヘッドランドや波消しブロックを用いた離岸堤など による海浜の再生がはかられている.また海水浴場や 海浜公園施設なども多く、これらの出入口などは内陸 からの道路が直線的に海岸まで伸びていることが多い. 九十九里浜の背後に幅約10kmで広がる海岸平野は、 典型的な浜堤列平野であり、3列の浜堤群とその間の 浜堤湿地からなる.全般的な平野面の標高は海側ほど 低く、浜堤については約10mから3mに低下する. 調査は真亀川より北東の,九十九里浜の北東部約 35kmの長さの沿岸部にある海水浴場および海浜公園 などを中心におこなった.南から北へ,九十九里町不 動堂納屋(地点1),九十九里町粟生納屋(地点2),九 十九里町屋形(地点3),片貝漁港(地点4),作田海岸 (地点5),山武市本須賀納屋(地点6),山武市蓮沼 (地点7),新川(地点8),旭市仁玉浜(地点9),旭市 横根西浜(地点10)旭市刑部岬下(地点11)で,調査 範囲は九十九里有料道路より約100~150m内陸側を 平行に走る県道30号(主要地方道:飯岡・一宮線)よ り海側である.

調査は、地点1~3については平成23年3月13~



図2. 調査地点1~3(九十九里町沿岸,図1の四角囲み)の航空写真.津波堆積物の侵入経路を示す(実線). 橋マークは海岸と内陸の住宅地をつなぐ九十九里有料道路の下の通路を表す.T番号はその通し番号.海岸沿 いの破線は津波が到達した大まかな範囲.地図内の白抜き数値は各地点の標高(m)を表す(平成10年12月九 十九里町発行1万分の1地形図に基づく).2011年3月12日撮影.

### 九十九里浜の津波堆積物と海岸地形変化調査報告



図3.a.九十九里有料道路の近くまで到達した津波 (九十九里町屋形,図2のT3付近).海側から内 陸側に向かって撮影した.津波が到達した場所を 破線で示した.スケールは白線の左側に人が立っ ている.2011年3月20日.b.津波到達の末端 (九十九里町細屋敷,図2のT4).県道30号の 手前で止まっている.写真右が海側.建物の壁の 下部に浸水痕が観察できる(黒矢印).2011年3 月19日.c.不動堂海岸入り口の有料道路下の通路 健(図2のT10)に残る浸水痕.2本の泥の筋が 観察される(黒矢印).写真右が海側.測量ポー ルの赤白模様の各長さは20cm.2011年3月21日.

19日に大木が,地点1~9までは平成23年3月20日 に岡崎・大木が,地点9,10については3月30日に岡 崎・大木が,地点11は岡崎が4月26日に行い,津波 堆積物の分布,その特徴,海岸地形の変化などを調査 した.また,千葉県防災危機管理課により3月12日に 撮られた空撮資料にもとづいて,津波堆積物の分布範 囲およびそれ以前に撮られた航空写真などとの比較に より地形変化を確認した.



図4. a, 不動堂海岸駐車場に入った津波堆積物. 白矢印は津波の侵入方向. 2011年3月20日撮影. b, 津波堆積物断面とその上に残るカレントリッ プル. 公園入り口の方向の流向を示す(黒矢印). 2011年3月20日撮影. c, 駐車場における津波堆 積物の断面. aよりも有料道路下の通路に近い場 所. 2011年3月20日撮影.

### 千葉県の津波

調査地域の津波は、2011(平成23)年3月11日14 時46分頃の地震発生後、15時40分すぎ頃飯岡に到達 した. 遡上高で1.8~7.9 m,浸水深2.1~6.8 mで, 北東になるほど顕著に高くなる(東北地方太平洋沖地 震津波合同調査グループ,2011).飯岡漁港では住民 の聞き取り調査では4回の津波が到来し、そのうち地 震発生より2時間半後の第4波(第3波という報告も ある)が最大である、調査地域以外の場所における津

	ウォーターマークの到達点			通路の大きさ		
	(通路の底面か	らの高さ)(cm)	通路の底面を	(cm)		
番号	上位の筋 (括弧内は最 高到達点)	下位の筋	埋める砂の深 さ (cm)	幅	高さ	奥行
T1	津波通過無し	津波通過無し	0	500	350	1000
T2	不明	不明	0	400	240	1000
Т3	24	17	30+(15cm 以 深は植物あり)	310	190	1000
T4	28	18	30+(26cm 以深 は植物あり)	300	175	1000
T5	30	不明	14	400	240	1000
T6	64	43	30+	150	200	1000
T7	5	2.5	3	400	290	1000
T8	不明	不明	7	200	167	1000
T9	15	6	0	400	240	1280
T10	61 (86)	32	0	750	390	1000
T11	津波通過無し	津波通過無し	0	400	225	1800
T12	津波通過無し	津波通過無し	10+(5cm 以深 は敷石多数)	300	220	1000
T13	50 (60)	38	10+(瓦礫多数)	300	201	1660
T14	48?66 (90)	12?	8+(8cm 以深 は瓦礫と砂)	300	201	1695

**表1**. 九十九里有料道路下を通って侵入した津波 が通路に記録したウォーターマークの高さ.

波の高さは,銚子市外川で4.7 m (遡上高), 夷隅郡太 東漁港で4.0 m (浸水高), 勝浦市浜勝浦1.6 m (遡上 高),鴨川市天津港1.2 m(遡上高),南房総市白子0.9 m (遡上高),南房総市白浜町根本2.2 m (遡上高),館山 市布良1.7 m (遡上高) などである.

### 調査結果

調査地点ごとに,県道30号から海側の周辺環境,津 波堆積物分布とその特徴,および海岸地形変化につい て述べる.また,記載の中で,幅は海岸線に直交する 方向の距離を,長さは海岸線に平行する距離を示す. また,標高は近くの標高点を参考にした.津波の流れ の方向は,主に津波堆積物のカレントリップルの方向, また植生のあるところでは泥をかぶった草などが倒れ た方向,看板などの人工物の押し倒された方向などか ら判断した.

### 地点 1-3. 不動堂納屋~片貝海岸

この地域では、県道30号から有料道路をへて砂浜ま での津波堆積物分布を連続的に調査した.図2に九十 九里町海岸部に津波が侵入した範囲を示す.ここでの 九十九里有料道路は標高約4~6mの高さである.離 岸堤があり、砂浜の幅が広い片貝海水浴場では津波は 駐車場に到達していないが、離岸堤がなくなる地点か ら南の地区では急激に砂浜が狭くなっており、有料道 路手前まで津波が到達した(図2,3a).さらに津波は有 料道路の下の通路から市街地側に侵入している.侵入 した津波は、県道30号で1箇所を除き止まっている (図3b).これは、九十九里有料道路の下の通路よりも 県道30号の標高の方が若干高かったためである.な お、有料道路下の通路には泥が付着した浸水痕が観察 でき(図3c)、各通路における高さは表1のとおりで ある.

### 地点1:九十九里町不動堂納屋(不動堂海水浴場)

南東約1kmのところに真亀川の河口がある.調査 地点は、九十九里有料道路の海側の海水浴場である. 有料道路に直交して、海方向に、駐車場、人工改変さ れた砂丘、遊歩道、堤防、前浜がある.有料道路下か ら汀線までは約200mである.駐車場の標高はほぼ2 mである.有料道路下には、海水浴場駐車場への出入 りのため3つの車両用通路(T9-11)があるが、中央に



図5.図2の九十九里町粟生~屋形周辺の海岸付近拡大.矢印は津波によって削られた様子が顕著な場所.



図6.a, 津波到達前と後の浜. 津波到達の前は一様に砂をかぶっていた浜が断続的に削られている(図5のLoc.1). 下図は各写真上方を拡大したもの.b. 浜にあった看板が陸側に押し倒されている(図5のLoc.2). 2011年3 月 20 日撮影.c. 堤防をこえた押し波が九十九里有料道路下の入り口に向かった溝.この入り口からのみ街に 津波がはいった(図5のLoc.3). 2011年3月 20 日撮影.

### ある通路が最も大きい(図2).

津波は駐車場まで遡上していた. ゴミはそれより海 側の堤防手前もしくは砂丘上により多く残されていた. 駐車場と砂丘の間には鉄製パイプの柵があるがこれは 津波によって壊されておらず,砂丘上にはこの柵の間 へ向う狭い溝が掘られ,そこから津波が入り込み,駐 車場内で扇状に広がっていた(図4a).津波堆積物の 分布は,道路下にあるT10入口周辺が,より奥まで広 範囲に堆積している(図2).津波堆積物の層厚は約3 cm から34 cm である. 層相は下部で級化構造と植物 片や偽礫を挟み、上部に泥層の薄層が認められた. こ れが2層で重なる. 厚いもの(34 cm)では3層に重 なる.最上部にはカレントリップルがある(図 4b). カレントリップルの示す方向からは、入口に向う方向 が大勢であった.層厚は、陸側もしくは入口付近へ向 かって薄くなると同時に全体的に細粒化する(図 4c).

### 地点 2,3:九十九里町粟生納屋,屋形

有料道路より海側には植生のついた砂地,堤防,前 浜がある(図5).有料道路から汀線まではほぼ90 m.



干潮 11:36 69cm

干潮 0:56 77cm

図7. 片貝漁港周辺の航空写真(図1地点4). 片貝漁港の防波堤によりこの周辺が九十九里浜で最も堆積が進 んでいる場所である.







図8. a. 作田川を遡上した押し波で船が流されて 橋に衝突した. 写真右手が下流. 2011年3月14 日.b, 片貝漁港の倉庫に残された浸水痕(黒矢 印). 2011 年 3 月 18 日撮影. c, 建物脇に残され た津波堆積物. 2011年3月20日撮影.

有料道路下には、海岸に人が出入できる程度の通路が ある (T3).

津波襲来以前の堤防上には,砂が厚さ約1mで吹き だまり状にたまっていた. 津波によって堤防上の砂が 断続的に5~10mの長さで削りとられた結果(図5). 堤防のブロックがむき出しになっていた(図 6a). そ の下にはコンクリート土台をもつ標識が陸側に押し倒 されていた(図 6b). また、削剥された部分の両側は高 さ約1.5 m の垂直な崖になっていた(図 6a). 津波はさ らに遊歩道から植生地に乗り上げ、有料道路の手前で とまっていた. 植生地の泥のついた草の傾いた方向や 分布からここに遡上した津波はいったんプール状にた まったことがわかる(図 3a).また、道路下の出入口の ある部分の海側の堤防部分の砂はもっとも広く削られ ており、そこから出入口に向う"けもの道"は砂でお おわれていた(図 6c). この両側の草は通路側に傾い ており、ここに水が流れ込んだことがわかる.この入 口より市街地方向に主に道路にそって、周囲100mの 範囲で表面を泥で覆われた津波堆積物の砂が分布した (図2).

引き波も砂が削剥された部分を通過したと思われ. この部分の両側の垂直な崖からはゴミのついた草が海 側に垂れ下がっていた。ゴミが砂浜上に多く残されて いた.

### 地点4:片貝漁港

作田川河口につくられた漁港である. その防波堤が 沖に張りだしていて、この周辺域が九十九里浜で最大 の堆積域となっている.九十九里有料道路は作田川の 右岸までである (図7). 作田川にかかる橋 (標高4.1 m)には、遡上した津波で流された船が衝突して破損 しており、そのあたりまで津波が到達したことがわか る (図 8a). 漁港内 (標高 3.4 m) ではすべての場所で 津波堆積物がみられた.建物に残された浸水深は 0.6m である (図 8b). 津波が作田川をどこまで遡上し



図9.作田・本須賀海水浴場付近の航空写真(図1地点5と6).作田海水浴場は砂丘がある地域で駐車場まで 津波は入り込まなかった.本須賀海水浴場は砂丘を削り取って公園整備がされており,駐車場全体に津波堆積 物が入り込んで住宅街まで押し寄せた.2011年3月12日撮影.



図 10. a. 作田海岸における津波末端部(図 9 の Loc.1). 写真右奥が海側. 写真手前は駐車場. 砂浜に入ってきた押し波はここまできて引いている. 2011 年 3 月 20 日撮影. b. 削られた砂で覆われている砂丘(図 9 の Loc.2). 2011 年 3 月 20 日撮影. c, 海岸に残っていた看板(図 9 の Loc.1). 根元の砂がさらわれているが立っている. 2011 年 3 月 20 日撮影.

たかは確認していないが,南西の真亀川では,河口か ら約3.5 km (九十九里町西野・真亀橋上流200 m 地点) まで遡上している. 漁港建物脇に残された津波堆積物 は、2 層の逆級化層からなり,最下部は真っ黒な泥層 からなる (図 8c).

#### 地点5:九十九里町中川岸(作田海水浴場)

約800m南西に片貝漁港から張り出した防波堤があ り、このあたりは砂浜が広い(図7).調査地点は、県 道30号から海方向に住宅地とマツ林をぬけて作田海 水浴場にでる地点である(図9).海水浴場は平坦な植 生地(植林したばかりのマツの低木と草),砂丘、前浜 からなる.マツ林から汀線までは約440mである.

津波は砂丘をけずり標高1.5 mの植生地まで到達し ているが、それ以上内陸には入り込んでいなかった (図9,10a)、砂丘は上面まで波をかぶったらしく丸く 削られていた(図10b)、砂丘の背後には駐車場やそこ へ入る細い道路があるが、そこに津波が選択的に侵入 した痕跡がない(図9)、また、木の杭で立てられてい る看板は、その下部の砂が削剥されてはいるものの倒 壊してはいない(図10c).

航空写真では前浜に水の引いた痕がいくつか残され

ていることから、引き波は砂丘の間をぬけたと推察さ れるが、調査時にはほとんどわからなかった(図9). 図7でほぼ同じ潮位の津波到達以前と津波後の汀線を 比較すると、汀線の形状や幅はあまりかわらないが、 津波到達以前の写真でみられたビーチカスプが津波後 はなくなっている、また、津波後の写真からはより多 くの小さい離岸流の発生が読み取れる。

### 地点 6:山武市本須賀納屋(本須賀海浜浴場)

地点5の北約500mの場所に隣接する海浜浴場であ る.ここでは地点5にあったような植生地や砂丘が取 り除かれ,海水浴場の駐車場となっている(図9).マ ツ林から海側方向へは,駐車場,砂の平坦地(もとは 砂丘?),堤防,前浜がある.マツ林から汀線までの距 離は約400mである.駐車場への出入口は1カ所で, 出入口道路は前浜の上限にある遊歩道までのびている.

津波は駐車場まで遡上し(図9),出入口周辺に集中 していた.出入口の壁に残っていた浸水深は0.8 m で ある.駐車場の海側にある広い砂の平坦地は全面が津 波堆積物でおおわれ,そのカレントリップルが示す流 向は陸側および駐車場出入口の方向を示した(図11a). 津波堆積物は約7 cm で級化構造がみられた(図11b).

引き波の痕跡は,出入口付近の砂がすでに撤去され ていたため確認できなかったが,引き波は出入口に集



図 11. a. 本須賀海水浴場内全体にひろがっている 津波堆積物. カレントリップルの方向は出入口へ 向かう方向を示す. (図9のLoc.3) 2011年3月 20日撮影. b. 津波堆積物. 2011年3月20日撮 影.



図 12. 蓮沼海浜公園周辺の航空写真(図1地点 7). 2011 年 3 月 12 日撮影.

中して,そこから海に戻ったのではないかと推定される. 航空写真では,出入口から直進した方向の前浜に 水の引いた痕がみられる (図 9).

### 地点7:山武市蓮沼(蓮沼海浜公園)

調査地域内で最も広い海浜公園(海岸沿い長さ約 3.5 km,幅約500 m)で,調査地点は公園の南西端に あたり,北東端に栗山川河口がある.公園内の北西に は,栗山川河口近傍から海岸線と平行にのびる細長い 渇状の沼地が点在する.沼地は人工的に改変され,排 水路が海岸に平行もしくは直交する方向につくられて いる.海側には海方向に170 mほどのマツ林があり, そこから海岸にでると砂丘とその前面の前浜となる. マツ林から汀線までの距離は約150mである.マツ林 を切って浜まで直線的にのびる広い公園入口道路と, マツ林内にはサイクリングロードや遊歩道がある(図 12).

津波は、砂丘を遡上してマツ林へ向うが、この砂丘 とマツ林の間に特徴的な侵食痕が認められた. 侵食痕 は径約2m程度,深さ1m程度の穴が海岸に平行して いくつか掘られている(図13a). 公園入口では、この 倍の大きさの穴が掘られており、そのためにそこに あった電柱がたおれていた(図13b). 津波はこの公園 入口道路に集中して流入している(図12). 同時にマ ツ林にも入り込み、公園内の遊歩道や水路を伝わって 公園内全体に広がっていた. 公園内にある松の木には ゴミが付着しており、そこでの浸水深は1.9 m であっ た(図13c).

この調査地点においては,海岸に直交して公園前道 路の下を通り内陸の田んぽにまで達する水路があった ので,海岸部だけではなく,内陸部も調査した.公園 に隣接するホテルの外側にある壁に残されていた浸水 痕の高さは1.2 mであった(図14a).水路横ではいく つかの浸水痕が残され、その高さは0.8 mであった(図 14b).公園前道路から650 mほど内陸にいくと農業道 路に出るが,それより先100 mほどの田んぽの中にも 津波によって運ばれたゴミや魚の死骸が認められた (図 14c).

### 地点8:匝瑳市新川(新川大橋)

県道 30 号と交差する新川には高さ約 5m の橋 (新川 大橋) がかかっている (図 15a). この橋周辺の新川両



図 13. a, 砂丘と防砂林の間に形成された連なる穴(図 12 の Loc.1). 2011 年 3 月 30 日撮影.b, 公園入口道路(図 12 の Loc.1)は押し波の主要な遡上路となった.写真上が海.丸で囲った電柱が倒れている.2011 年 3 月 30 日撮影.c, 公園の松の木に残っていた遡上痕(黒矢印参照)(図 12 の Loc.3).2011 年 3 月 30 日撮影.



図 14. a, 蓮沼公園脇のホテルの塀にみられる浸水 痕(黒矢印)(図 12 の Loc.4). 2011 年 3 月 30 日 撮影. b, 蓮沼公園より内陸に排水路から侵入し た津波の痕跡. 写真右手のフェンスには排水路か ら溢れた押し波のゴぎが, 写真左手の門には浸水 痕(黒矢印)が残っている(図 12 の Loc.5). 2011 年 3 月 30 日撮影. c, 海岸線より 750m 内陸の田 んぽ(図 12 の Loc.6)に残されていたニゴイの死 骸. 2011 年 3 月 30 日撮影.

岸は津波の侵食によって壊されており,津波はその周辺の休耕田の中に入り込んでいた.橋の上やその周辺には砂が堆積していたが,津波襲来後の雨風により動かされた可能性も高い.ゴミは県道の土手の斜面中部に付着していた(図15b).

### 地点 9: 旭市仁玉

県道 30 号より海側に住宅および宿泊施設,幅約 50 mの平地,堤防があり,その前に砂浜はなく,すぐ海





図 15. a, 新川大橋周辺の航空写真(図1地点8). 2011 年 3 月 12 日撮影.b, 新川大橋下の土手.

になる. 高さ約2mの堤防は自転車道路になっている. 沿岸には離岸堤が2堤とヘッドランドがあるが, ヘッ ドランド周辺に砂がついている程度で顕著な浜がない. 海岸線に直交する排水路が内陸から堤防の下に設置さ れている (図16).

津波は堤防を乗り越え,平地から陸側の標高4m付 近にある建物のガラス窓の高さ約1.8mまで到達して いた(図17a).堤防の上面のアスファルトはめくれあ がり,鉄柱がねじ曲っていた(図17b).平地には大き なコンクリート(ヘッドランドの防波堤のコンクリー ト)が点在していた.また,上述の建物の横にある狭 い排水路の鉄柵が壊れていることから,そこを津波は 遡上したことがわかる(図17c).鉄柵は西側に傾いて おり,津波は東寄りの方向から侵入した可能性がある. 平地に残されているカレントリップルの示す流れの方 向は堤防と平行する方向が多く,このことから排水路 を伝わって侵入してきた津波の痕か,もしくは引きの



図16. 仁玉周辺の航空写真(図1地点9).

津波の痕と考えられる(図17d). 浅海域では陸からの 排水路の出口から離岸堤の間をぬける部分が最も大き く削られている.引き波が集中的に通過したのではな いかと考えられる(図16).

#### 地点 10: 旭市横根西浜 (飯岡海水浴場)

この浜の背後にある飯岡町は、遡上高7.9 m と千葉 県で最も高い津波が押し寄せ、被害の大きかったとこ ろである。海岸には離岸堤が長い区間にわたり設置さ れており、通常は離岸堤の陸側にトンボロ状に砂が堆 積している。この付近は県道30号が最も海寄りを 走っており、市街地と砂浜が近接している。汀線から 県道までの距離は約100 m である(図18).

津波は離岸堤をつくるコンクリートブロック("テト ラポット")を動かして砂浜上に散乱させながら,低い 堤防や駐車場を乗り越えて県道 30 号に約 2m の高さで 侵入し(図 19a),さらに市街地へと広範囲に広がって いった.この海岸で顕著なのは,引き波が砂浜上に深 さ 30 ~ 50 cm,幅1m程度の顕著な直線状凹地をいく つも残していたことである(図18,19b). これらの凹地 の場所は市街地からの排水路の出口がある所とほぼ一 致する(もともとは澪であったものもあると考えられ る). また,沖合にある離岸堤と離岸堤との間にも対 応している. これらは海岸線と平行する方向に連結し ている.

### 地点 11: 旭市上永井(刑部岬下)

調査地点は飯岡漁港東端の屏風浦下の堤防沿いであ る. 屛風ヶ浦はこの地点で標高 68 m の海食崖をなし ている. 調査地点では,海岸侵食を防ぐために高さ約 3 m の,コンクリートブロックを用いた透過性の堤防 が崖基部につくられている.海食崖と堤防との間は約 10 m で,堤防から海側には砂浜がない.通常は堤防の 内側には崖から崩落した岩塊などが堆積しており,そ の上に草もついている.また,堤防下からわずかに入 り込む波によって,たまった砂の海側は削られ砂鉄質 の砂が堆積している (図 20a).

地震後は砂が厚く堆積しており,多くのゴミがその



図 17. a, 仁玉の自転車道路周辺(図16のLoc.1). 陸側の空き地にブロックが散らばっている. 2011 年3月30日撮影. b. 建物に残された浸水痕(図 16のLoc.4) 2011年3月30日撮影. c, 排水路周 辺(図16のLoc.2). 写真左上の建物は津波で1 階が壊された.海側から内陸側を撮影.2011年3月 30日撮影. d, 空き地に残されたカレントリップ ルマーク(図16のLoc.3). 2011年3月30日撮影.

上を覆っていた(図20). 厚さ約55 cmの津波堆積物が みられた. 津波堆積物は侵食面の上位に貝殻片や礫を 多く含んだ粗粒砂層とハンモック状斜交層理のみられ る細粒砂層からなる. また砂層中には,中~大の角礫 状の泥岩偽礫がしばしば挟まれる(図 20b). これらが 2 層で重なっていた.

### 考察

### 1. 津波堆積物分布の特徴

九十九里浜を海岸に直交する断面でみると,陸から 海方向に,有料道路,マツ林,駐車場,堤防,植生の ついた平地(砂丘が人工的に削られた?),砂丘,前浜 などの,人工構築物と自然地形で構成される.津波に よる海岸の地形変化は襲来した津波の高さや上述の構 成要素の有無,またこれらから汀線までの距離などに よって異なっている.各地点の海岸の侵食・堆積の特 徴をまとめると次のようである.

地点1~3,5~8のように,津波の高さが有料道路 やマツ林よりも相対的に低く,また,それらの汀線か らの距離がある程度ある場合は,その手前で津波の遡 上は止まっている.逆に堤防などよりも津波の方が高 く,十分な砂浜のない地点9,10では,津波は内陸深 く広範囲に侵入している (図 21).

これらの関係をもう少し詳しくみると、前浜を遡上 した津波は、地点1~3.5~8のようにこれと同程度 の高さをもつ堤防や砂丘などにぶつかった場合、その 前面を侵食している. 侵食は海岸線方向に断続的であ る(図6).この原因としては、津波が海岸の縁に沿っ て砕波しながら伝搬するエッジ・ボア (Shuto, 1985) ではないかと考えられる.また.地点7で海岸線に平 行に断続的に開いた穴(図 13a)も同様のメカニズム の可能性が考えられる.押し波が砂丘などを乗り越え て. 高度の低い駐車場や堤間湿地などに流入したよう な場合にも凹地が形成され(図 4a). その前面には扇状 に津波堆積物が残されている。これは、砂丘を乗り越 えた波は射流となり、このような侵食痕を残したと考 えられる、また、津波の遡上を平面的にみた場合、そ の海岸に人工的に作られた低い部分、たとえば海水浴 場や公園の出入口などへ津波は選択的に流入している. このことを、津波がほぼ同じ高さと同じ入射角をもっ て襲来したと考えられる地点1~3でみてみると、有 料道路下の通路の大きさ(面積)と津波堆積物の分布 から、同じ開口部でありながら相対的により大きな開 口部の方に津波が集中し、かつ、通路に津波堆積物を 残していないことがわかる. これは通路での流速が大 きかったためと考えられる (表1).

引き波の痕跡は、押し波が断続的に入った地点もし くは有料道路下などの開口部で比較的よくみられる. したがって、このような地点では押し波と引き波はほ ぼ同じ経路を通ったと考えられる.地点9,10では引



図 18. 横根周辺の航空写真(図1地点10). 砂浜に深く澪および直線上凹地が掘られている(白破線矢印) 2011 年 3 月 12 日撮影.

き波により掘られたと考えられる直線状凹地が前浜上 に顕著に残されている(図 16, 18). これはもともと澪 であったところも多いと考えられる. このような侵食 地形はこれまでの大小の地震津波でも報告されている (高橋, 2007).

以上をまとめると、津波の侵入方向および高さによ り異なるが、砂浜(前浜、砂丘などの後浜)やマツ林 は、津波に対して直線的な堤防のような機能を果たし ており、この高さが高いほどまた幅が広いほど、津波 は内陸には侵入しにくくなっている、津波遡上の沿岸 方向の形態には数 m ~ 10m 程度の間隔の断続的な侵 食がみられる.また、公園入口(通路)などといった 局所的な低地があると津波の侵入はそこに集中する. また、このような地形的な凹凸のない平滑な海岸では 津波は一様に侵入し、引き波が浜全体に直線状凹地を 残している.

### 2. 津波堆積物

津波堆積物は層厚数 cm から約 15 cm で級化構造と 植物片や偽礫を挟む. この上部には泥の薄層が認めら れ,これらが2層準重なる場合が多い.最上部にはカ レントリップルがある (図 4b, 4c, 11b).地点4の漁 港の建物の脇では,厚さ約 1.5 cm の堆積物が残されて いるが,最下部が汚泥を含んだ黒色泥層となっていた (図 8c).ここでは,津波の第一波は遡上していないが, その引き波が漁港内の海底を撹拌し,第二波が攪拌さ れた汚泥を含む底質を運搬・堆積させたのではないか と考える.これらの地点での津波堆積物は全体的に タービダイトの層相によく似る.

刑部岬の海食崖基部では厚さ約55cmの,おもに2 層から成る津波堆積物がみられた.この津波堆積物の 下には,砂鉄を含んだ砂層で構成される津波前の海浜 堆積物がある.押し波による侵食面の上位は貝殻片や 礫を多く含んだ粗粒砂層とハンモック状斜交層理のみ られる細粒砂層からなる.また砂層中には,中~大の 角礫状の泥岩偽礫がしばしば挟まれる(図20b).これ は,津波が十分なエネルギーをもったまま海食崖にぶ つかり,そこで堆積物を落としたもので,狭い水域で は比較的厚い津波堆積物を残すことが考えられる.

以上の結果からは調査地域では、最低2回の津波の 侵入があったことが推定される.

### まとめ

津波の遡上は砂浜の微地形や、人工物などの有無に 大きく支配されている.また、遡上した津波記録は比 較的短期間で消失するため、本調査も浜全体から考え るときわめて一部の記録である.しかしながら、ほぼ 直線とみなせる海岸で比較的小さい津波(今回の津波 の高さを他の地域のものと比べて)の遡上の特徴の一 部を明らかにすることができたと思われる.今後の防 災対策の一助となれば幸いである.

#### 謝 辞

調査報告をまとめるにあたり,終始ご指導いただき ました砂村継夫大阪大学名誉教授また増田富士雄同志 社大学工学部教授に厚くお礼申し上げます.千葉県防







図 19. a, 津波時に動いた離岸堤ブロック(図18のLoc.1).b, 津波で浜に深く削られた直線状凹地とその4ヶ月後の様子.4ヶ月後,津波に痕跡は消失した(図18のLoc.2).2011年3月30日撮影.



図 20. a, 地震前日の屏風ヶ浦の様子 (2011.3.10) と地震後 (2011.4.8). ↓のところが津波堆積物観 察場所. b, 津波堆積物断面.



図 21. 津波と海岸断面の模式図. A, 津波の波高 よりも高い防波堤がある場合. B, 砂浜(後浜と 前浜)が十分発達している場合. C, 防波堤が津 波の波高に対して低く, 砂浜が十分に発達してい ない場合.

災危機管理監防災危機管理課浅尾一已氏には航空写真 情報を提供いただき感謝申し上げます.また,刑部岬 下の調査にあたりお手伝いをいただいた当館加藤久佳 上席研究員,伊左治鎮司上席研究員,海匝地域振興事 務所浅井秀彦氏,豊田敏政氏に感謝申し上げます.な お,本報告をまとめるにあたり,日本学術振興会科学 研究費補助金基盤研究(C) No.21500858(代表:大木 淳一)の一部を使用した.

### 引用文献

- 千葉県防災危機管理監防災危機管理課. 2011. 東日本 大震災について(第180報) http://www.pref.chiba. lg.jp/bousai/h23touhoku/index.html
- Shuto, N. 1985. The Nihonkai-Chubu earthquake tsunami on the north Akita coast. CEJ 28: 285 - 264.
- 高橋智幸.2007.地形の侵食.所収 首藤信夫・今村文 彦・越村俊一・佐竹健治・松富英夫(編),津波の辞 典, pp.150.朝倉書店,東京.
- 田村 亨. 2008. 九十九里平野の海浜と堆積物. 所 収 2008年日本第四紀学会巡検案内書「関東東部沿岸 地域の地質・地形・人間活動」, pp. 35-45. 日本第 四紀学会, 東京.
- 東北地方太平洋沖地震津波合同調査グループ. 2011. http://www.coastal.jp/ttjt/, 2011, 4. 13, 海岸工学 学会.

## Tsunami Deposits and Coastal Change in Kujukuri Coast at the 2011 Tohoku Earthquake

Hiroko Okazaki and Jun' ichi Ohki

Natural History Museum and Institute, Chiba 955-2 Aoba-cho, Chuo-ku, Chiba-shi, 260-8682 Japan E-mail: kohiroko@chiba-muse.or.jp

Tsunami caused by the 2011 Tohoku Earthquake brought terrible damage to Japan. This report describes Tsunami deposits and coastal change in Kujukuri Coast at the earthquake. Kujukuri Coast is sand beach, 60 km long, along the northeastern part of the Boso Peninsula. Recently, a supply of sand decreases and a man-made change are remarkable in the coast. The tsunami investigation reported that the height of tsunami was 1. 82 – 7. 89 m in the survey area of Kujukuri Coast and raised northeast remarkably. A coastal geomorphologic change varied depending on the height of the tsunami and the existence of the artificial component and the width of sand beach. This survey found out that the tsunami came up to the survey area at least twice.