2006年7月17日ジャワ島南西沖地震津波による 被災状況と土砂移動現象

七山

1. はじめに

2006年7月17日, インドネシア・ジャワ島南西沖を震 源としたM7.7の海溝型地震が発生した. その約1時 間後に津波がジャワ島南岸を広く襲い, パンガンダラ ンを中心に死者660名を越える惨事となった. ジャワ 島では5月27日ジャワ島中部地震 (M6.3)に引き続い ての大規模地震災害であり, インドネシアの人たちは 大きな衝撃を受けていた.

同7月24~26日, 地質情報研究部門・沿岸都市地 質研究グループの斎藤文紀と七山 太は, 西ジャワ 州バンドゥーン市にあるインドネシア地質調査センター (Pusat Survei Geologi)に招かれて,沿岸堆積作用と 津波堆積物に関する普及セミナーを行うために渡航 した.この直前に今回のジャワ島南西沖で地震津波 が発生したことを受け,今後,日本とインドネシアの2 国間でどのような共同研究ができるかを把握するた めに,急遽インドネシア地質調査センターの協力を得 て,3日間,津波被災地3ヶ所を視察した(第1図).

本稿が執筆された時点(2006年12月)において,既

太¹⁾・斎藤 文紀¹⁾・Said Aziz²⁾・Jamal, ST²⁾

に米国海洋大気庁(NOAA),米国地質調査所(USGS) 等の各国の津波研究機関および土木学会,日本地震 学会,東京大学地震研究所,アジア防災センター,港 湾空港技術研究所等の日本の研究機関からこの津波 被害に関する情報が多数発信されているが(例えば, ジャワ島南西沖地震・津波災害現地調査団,2006; 加藤ほか,2006;辰巳,2006;都司ほか,2006;Widjo et al.,2006),これらの報告では,震源解析を目的とし た津波波高分布調査や人的被害状況,構造物の被災 状況の把握およびGPSを用いた地震後の地殻変動 観測が主要な内容となっている.

本稿では、始めに第四紀地質学者もしくは堆積学 者の視点から見たジャワ島南西沖地震津波の被害状 況と津波による土砂移動現象について論じたいと思 う.これに併せて、5月のジャワ島中部地震によるジョ グジャカルタ都市圏の被害状況にも若干ふれてみた い.最後に、今回のインドネシア渡航を踏まえた今後 のインドネシア地質調査センターとの相互協力の可能 性について私見を述べることにしたい.



第1図

インドネシア・ジャワ島および周辺海域の地形とテクトニク スおよび調査地点位置図. USGS (2006)の発表したジャ ワ島南東沖地震 (M7.7)およびジャワ島中部地震 (M6.3) の震源を★で示す. 基図にGooogle Earthを使用した.

1) 産総研 地質情報研究部門

2) インドネシア地質調査センター(Pusat Survei Geologi)

キーワード:2006年7月ジャワ島南西沖地震,津波被害,土砂移動, ジャワ海溝,ジャワ島,2006年5月ジャワ島中部地震, ジョグジャカルタ,インドネシア

ジャワ島は首都ジャカルタが位置しインドネシア総 人口の52%が集中するこの国の中枢であり、しかも 我が国と同じ島弧-海溝系のテクトニックセッティング をもつ地震火山災害多発地域でもある.ジャワ島南方 沖のインド洋に位置するジャワ海溝では、ジャワ島が 位置するユーラシアプレートに対して7cm/年の速度 でインド・オーストラリアプレートが沈み込み、これに よって頻繁に海溝型地震とこれに伴う津波が発生し ている.今回の震源地周辺の海域においても、数十 年に一度、M6クラスの地震が繰り返し起きているこ とが知られていた.

現地時間7月17日15時19分(日本時間と同じ),ジ ャワ島南西沖200km地点,深さ10km地点において, M7.7の海溝型地震が発生した(第1図).その約1時 間後に津波が発生し,ジャワ島中部のインド洋に面し た海岸一帯(西ジャワ州東部〜中部ジャワ州〜ジョグ ジャカルタ特別州)が広範囲に被災し,総計660名以 上が亡くなった(7/25付けの現地新聞に掲載).以下 に,我々が現地視察を行った3地点で得られた情報 を記述する.

2.1 カリプカング

カリプカングは西ジャワ州チアミス県の東縁に位置 する小さな集落であり、このうちインド洋に面した海 岸低地のみが今回の津波によって被災した.この地 にあった44軒の住居のうち42軒が津波によって大破 し、この際26名が死亡した.我々が現地を視察した 時点で被災後10日が経過していたが、次の津波を警 戒して、山間部でテントによる避難生活をおくってい る人を道路脇で見かけた.現地住民に確認したとこ ろ、この地を襲った津波は1波のみで、"弱い地震の 後、大きく海面が後退し、突然津波が襲来した!"、と の証言を得た.

我々が現地に到達した時点で,被災地の後片付け が住民によって開始されつつあった.そのために,そ の時点まで津波の痕跡は人工改変を受けずに残され ていた.この地を襲った津波の波高は,海岸付近の 椰子の木や2階建ての家屋に残された痕跡から4~5 m程度と推定できた.津波浸水域は破損した住居や 浮遊物の帯状の分布から145m程度と推定された(第 2図). 但し, この付近の海岸にはインド洋の波浪によって生じた高さ1.5m程の海蝕崖が広域に広がっており(第2図), これが防潮堤の役目を果たしたために, 津波の波高と遡上範囲はこれでも低めの値となっていると想像される.

破壊された住居跡の背後には水田が, その背後の 丘陵地斜面には棚田が作られていたが, 津波は棚田 基部付近まで遡上していたことが浮遊物の帯状分布 と稲の枯れ方から判断できた(口絵a).水田跡には 衣類や生活用具, 家屋の残骸が散在し, 窪みには未 だに海水が滞水し, その縁には塩が晶出しているの が観察された.

我々が水田跡の表層を掘ってみると、一面に不淘 汰な黄色の砂泥層で被われていることが確認できた (口絵c).その層厚は微地形によって明瞭に支配され ており一定では無いが、最大8cm (70m地点)であっ た.この砂泥層には、住居起源の人工物(瓦,ブロッ ク,柱、衣類、生活用品等)および沿岸~浅海域から もたらされた珊瑚の岩塊、魚、ウニ、ヒトデ、カニ、ゴ カイ等の現生の海棲生物遺骸が雑多に散在しており (口絵e, f)、今回の津波遡上によって生じた津波堆積 物と認定できた。

津波堆積物は主に海浜砂からなり, 珊瑚や貝殻起 源の石灰質粒子が散在していた. その層厚と粒径は 遡上方向に向かって明確に減衰し, 浮遊物の集積帯 が示す津波の遡上限界 (145m地点) 手前の130m+ 地点まで分布していることが確認できた. 現地におい て津波堆積物は, 下位の主体を成す中~粗粒砂層と その表層を薄く膜状に被う泥質な細粒砂層に明確に 区分され(第2図, 口絵d), さらに後者は級化構造が 明瞭なものと塊状なものに区分された.

これらの産状から、この地の津波堆積物は以下の ような過程を経て堆積したものであろう.①津波遡上 時に沿岸~浅海域の底質が大規模に浸食され陸域 にもたらされて、津波堆積物の起源となった.②陸域 においても土壌(泥質な細粒砂)を撹拌しながら遡上 流(upflow)として130m+付近まで粒子を運搬した. ③この際、津波堆積物の主要をなす中~粗粒砂は掃 流粒子として運搬され、流速の減少に伴い粗い粒子 から定置し、級化構造が生じた.表層の泥質細粒砂 は懸濁粒子として運搬され、海水滞留時に下位の中 ~粗粒砂をマッドドレープとして被ったものだろう.こ の場合、主要な堆積場は窪地となっている水田跡で







- 第2図 カリプカングの被災状況と堆積現象から推定される津波遡上過程。
 (a) 津波の遡上限界地点付近においては,流木,草やゴミ等の浮遊物が帯を成している。棚田には海水が流入せず,稲が生き残っている。
 - (b) 水田跡は黄色い津波堆積物によって広く被われている.

(c)海岸付近の家屋は大破し,基礎だけが辛うじて残っている.家屋の残骸は背後の水田跡に散乱している.図の下段に汀線から70m地点と130m地点における 津波堆積物の層相の比較を示す.

あり, この為戻り流れ (backwash) による再堆積作用 は受けなかったと推測される.但し,海岸付近には 海側に倒れた草や戻り流れを示唆する洗掘構造が多 数認められており,これらは戻り流れの存在を明確に 示している(口絵b).

2.2 パンガンダラン

パンガンダランは西ジャワ州チアミス県最大の観光 地であり、ここでの犠牲者数は350名を越え被害の中 心となっている.市街地は、国立公園となっているへ ッドランド(岬)から伸びた陸繋砂州(トンボロ)上に位 置している(第3図).津波はこの砂州の東岸と西岸 の両方を襲った.西岸は津波の直接の襲撃を受け、 東岸はヘッドランドを回り込んで来た津波によって襲 われた. その為, 津波の被害や浸水規模は西岸の方 が有意に大きい. 津波波高は東岸で1.5~2m程度, 西岸ではその倍の3~5m前後であった. 戻り流れに よる沿岸浸食の規模も波高に比例し, 東岸では0.3~ 0.5m程度, 西岸では0.5~0.8mであり局所的に1m を越える場所もあった(第4図, 口絵j-i). これら強い 戻り流れによって浸食・運搬された多量の海浜砂は, パンガンダラン東西それぞれも海岸の沖合で再堆積 しているものと推測される.

特に被害の大きかったパンガンダラン西岸の標高 は2.5m以下であり、浜堤の発達も認められない.こ こでは津波は海岸沿いの椰子の木の半分ほどの高さ (3~5m)で侵入し、海岸沿いの道路付近で一度砕波 し、約1.5mの遡上流となって市街地を襲ったらしい.



第3図

パンガンダラン付近の地形図. 矢印はパ ンガンダラン東岸及び西岸をそれぞれ襲 った津波の流れの向きを推定したもの. 基図にGooogle Earthを使用した.

この為か,道路より海側では2階部分も被災した構造 物が認められるが,市街地側では1階部分のみが浸 水し2階は窓ガラスすら割れていないほぼ無傷であ った住居が数多く認められた(第5図).その浸水距 離は100~200m程度と見積もられる.特にこの地で は,地震による家屋倒壊や液状化現象等は全くと言 ってよいほど見受けられなかった点は,地震津波被 災地としては不思議な風景であった.

パンガンダラン西岸の被災地において,住民5~8 名に聞き取り調査を行ったところ,以下の2点の重要 な現地情報を得た.

- (1)津波は,通常感じる程度の規模の大きくない地震 があった約5分後に来襲した.津波の約1時間前 に発生した本震は感じなかった.
- (2) 津波はほぼ連続して襲来していたが、少なくとも2回の津波遡上があった可能性が高い.1波目は3m程,2波目は5~6m程の波高であった.両者の間隔は3分ほどであった.第2波が携帯電話のビデオに記録されており、その時刻は、現地時間で16時16~18分であった.浸水後、10分ほどで海水は急速に引いた.

我々の知る限り,本震後の余震で比較的大きなも のは,16時13分に起こっていることから,実は現地の 人が感じた地震はこの大きな余震のみで,その直後 に津波が来襲したものと推定される.よってこれらの 現地情報および被災地の状況は, 今回の地震がいわ ゆる"津波地震"であったとする学説(例えば, Ammon *et al.*, 2006; Fujii and Satake, 2006; 八木, 2006)を, 支持しているように私たちには思える.

なお、パンガンダランの西方の地域では、インド洋 の強い風波による標高3mを越える浜堤列(=砂丘 列)の発達が認められ、それが防潮堤の役目を果たす ことによって、被害が比較的少なかったとの現地情報 を得た.

2.3 パランガトゥリティス

バントウール県はジョグジャカルタ特別行政州南方 に位置する.今回の津波到達地域東端に位置し,波 高が1m以下であり,海岸に5mを越える浜堤列が発 達する為に,今回の津波では大きな被害が無かった らしい.但し,パランガトゥリティスの海岸には旅行者 向けのリゾート施設があり(第6図),ここでは僅か0.5 ~1m程度の波高ではあったものの80m余りも浸水 し,この際,旅行者3名が津波に飲み込まれて死亡し た.我々が見たところ,この原因はこの施設が浜堤の 無い河口付近に位置していたためであり,例えその波 高が1mに満たない小津波であったとしても,地形条 件によっては危険であることがあらためて実感でき た.



第4図 パンガンダランにおける津波堆積現象.

(a, b) 東岸の戻り流れによる沿岸浸食の状況.海浜の浸食量は0.3~0.5m程度であった.

(c, d) 西岸の戻り流れによる沿岸浸食の状況. 海浜の浸食量は0.5~0.8m程度, 局部的に1mを越えていた.

- (e) 西岸で観察された河口閉塞.
- (f) 展望台に残る津波波高痕跡.展望台の2階部分が破壊されていることから, 5m程度の波高が推定できる. さらに, その基部では戻り流れによる1m程の洗掘(沿岸浸食)が認められる.



第5図 パンガンダランにおける津波被害状況.

- (a) パンガンダラン西岸の海岸道路の復旧状況.被災から10日経過し, 土砂は概ね除去されていた.
- (b)海岸道路を越えて打ち上げられたボート.工事現場の窪地には海水が滞留し,その中には家屋の残骸が浮 遊・沈積していた(パンガンダラン西岸).
- (c, d)家屋の被害.市街地の多くの住居では1階のみ海水の侵入によって被災していたが、2階より上は殆ど無傷 であったところが多い(パンガンダラン西岸).
- (e,f)家屋の壁に残る泥の浸水痕跡.約1.5m程度の浸水高が確認できた(パンガンダラン西岸).



第6図 (a)パランガトゥリティス海岸の津波被害.1m以下の波高ながら3名もの死者が出た. (b)津波は道路を通り抜け、汀線から80m遡上した.

2.4 津波現地情報のまとめ

発生直後,今回の地震が"津波地震"であったかど うかについて震源モデル研究者間で議論が行われて いたが(例えば,山中,2006),本稿を執筆した2006年 12月時点において,これに関する2編の国際誌が発 表され(Ammon et al., 2006; Fujii and Satake, 2006), 今回の津波が"津波地震"であった可能性は高まっ たように思える。今回の津波被害は,インドネシアの 津波早期警戒システムの不備が問題であったことが マスコミでも取りざたされていた.これに関して私論 を付け加えるならば,"津波地震を当初から想定して いなかったこの国の津波警報もしくは津波防災教育 のあり方自体に今後の課題が残された"と私たちは 感じている。凡に,この付近では1994年6月2日にも これによく似たタイプ?の津波が発生し,多くの被災 者が出ていることは注目すべき点であろう。

ところで,過去に日本でもこの種の"津波地震"が 起こっている.本邦における"津波地震"の代表例と しては,1896年明治三陸地震津波(M8.5)があげられ る(渡辺,1998).この地震の震度は2~3程度と殆ど 揺れが無く,地震発生から約30分後に突然大津波が 三陸海岸沿岸を広域に襲い約2万人の犠牲者が出 た,この際,岩手県綾里で波高38.2m(日本最高)が 記録されている(渡辺,1998).津波地震は我が国で も過去に起こっており将来も起こりうる現象であるこ とを予め理解していること,即ち激しい揺れでなくて も大津波は起こりうるという知識こそが,地震津波常 襲地帯の住民として重要なのであろう. 一方,今回の津波では観光地であるパンガンダラン だけが大きくマスコミに報道されたが,パンガンダラン だけ特別に津波が高かったわけではないことが,前 述した各機関による津波波高調査の結果,既に明ら かにされている.大きな被害が出た地域には①浜堤 列が発達していない海岸地域,②津波のエネルギー が集中しやすい河口付近,③漁業や船舶業務従事者 が多い地域,等の被害が出やすい諸々の要因があっ た.今後,経費や時間がかかる津波早期警戒システ ムや防潮堤等の大型施設の構築以外にも,沿岸低地 の土地利用の観点から,日本の研究者がインドネシア 側に貢献できることは多々あるであろう.

2006年5月27日ジャワ島中部地震によるジョグジャカルタ都市圏の被災状況

今回の津波災害の発生する1ヶ月あまり前の5月27 日午前5時54分に、ジョグジャカルタ都市圏南東部の 沖積低地と丘陵の境界に位置する断層帯(オパック 断層)でジャワ島中部地震が発生した、今回の渡航 中に、ジョグジャカルタの被災地を視察する機会があ ったので、以下に簡単にふれたい(第7図).

この地震は死者5,800名以上,負傷者数も38,000 人以上をもたらし,13万人が一瞬のうちに住居を失っ た.M6.3という地震規模に反して被害が甚大に大き かったのは,①破壊が市街地直下のごく浅い場所 (恐らく10km程度)で起きた直下型地震であったこ と,②地盤がジョグジャカルタ北方に位置するメラピ



第7図 ジャワ島中部地震による建造物の崩壊状況.
(a, b) ジョグジャカルタ市街地の大型建造物の崩壊例.
(c, d) ジョグジャカルタ南東部,オパック断層付近のモルタル住居の崩壊状況.
(f) 津波を恐れて山間部で避難生活をおくる被災者のテント.

火山の噴出物によって厚く被われており, 脆弱であっ たこと, ③耐久性の低い煉瓦を積み上げただけの簡 素な住居が多かったことが, 主要な要因と考えられ ている. さらに, 死者が多く出たのは地震が早朝に発 生したためであり, 野外に逃げ遅れて瓦礫に埋もれ て圧死したものが大部分であった, とのことである. 都市部にある鉄筋コンクリート製の大型建造物であっ ても, 強度が足りなかったものは倒壊したり, 壁に亀 裂が生じていた. これらは当初から地震を想定して 建設されたものでないことは明確である.

スマトラ島から遠く離れたこの地でも2004年12月 インド洋津波の影響があり、被災者は地震後、津波を 恐れて丘陵地に向かって逃げ惑ったとの話もある。 地震後、2ヶ月が経過していたが、海岸付近に生活し ていた人は、未だに津波を恐れて内陸部に避難して いる人が多いと聞いた(Danisworo教授、私信).

インドネシア側研究者による地震後の調査によれ ば、現時点においても地表に地震断層は発見されて いない、とのことであった.なお、ジョグジャカルタは、 インドネシア史上最も重要な古都であり8世紀からの 歴史がある.しかし、この地を襲った直下型地震は全 く知られていない.よって、この場合、このオパック断 層による地震発生間隔も千年以上と見積もられる可 能性が高い.また、メラピ火山は、地震発生数日前に も噴火していたが、この噴火活動とは直接に関係が ないと現地の研究者は考えていた.しかし、この地震 が引き金となって今後火山活動が活発化することを 警戒している様子でもあった.

ジョグジャカルタの地震被害はオパック断層に近い 南東部の沖積低地が主であり、北方の台地側には大 きな被害が無いように感じた.事実、ジョグジャカル タ近郊にある有名な世界遺産であるポルプドゥール 寺院遺跡群は、殆ど被害を受け無かったことを我々 も確認した.但し、もう一方の世界遺産であるプラン バナン寺院群においては9世紀の寺院の崩壊など深 刻な被害があり、修復の為に筑波大学などからも専 門家が派遣されているとのことである.なお、地震後 の構造物の倒壊状況については土木学会・日本建築 学会合同復興支援団先遺隊(2006)および土木学会 のホームページ内の以下のサイトに(http://www.jsce. or.jp/report/37/QuickReport_JSCE-AIJ_Rev2_ 20060623.pdf)に詳しい報告がある.

インドネシア地質調査センターとの今後の 研究協力の可能性

ところで, インドネシア地質調査センターには, 第四 紀地質を専門とする研究者は数名いるが, 津波や津 波堆積物を専門とする研究者を有していない. この ため, 2004年12月スマトラ島沖地震およびインド洋大 津波被災以降, 今回のジャワ島南西沖地震津波に至



第8図 バンドンのインドネシア地質調査センターでの斎 藤文紀による普及セミナーの風景.140名を越え る聴衆が参加し, 講演後, 熱のこもった質疑が行 われた.

るも,過去の津波履歴研究からの再発頻度や規模な どの研究がいまだ十分に進められているとは言いが たい.したがって,同分野における先進国である日本 での研究者育成(留学や研修)や,我が国からの技術 提供による現地における共同研究を通じての研究者 育成が切望されている.また,7月25日に行われた沿 岸堆積物と津波堆積物のセミナーでも,大学からの 参加者も含めて約140名が参加し,基礎的な講義内 容や日本での津波研究事例に非常に高い関心が示さ れ,人材育成に関する要望が大きいことが示された (第8図).この点を踏まえて,われわれ地質調査総合 センター側としては実施可能な具体的な協力施策等 を検討する必要がある.

一方,5月のジャワ島中部地震に関しては,震源断 層について地震学的な解析がなされているものの, 地形・地質学的な情報が十分とは言えず,今後我が 国の活断層研究者が実施しているような手法(例え ば,トレンチ掘削,ボーリング掘削および物理探査)に 基づいて再度インドネシア側と共同で調査を行うこと も検討する必要があるかもしれない.

なお、現在、インドネシア地質調査センターでは、 Said Aziz氏を中心として、2004年インド洋津波被災地 のバンダアチェ付近において、今後の津波被害警鐘 のために津波の遡上範囲と高さを示すモニュメント を被災地の数カ所において残すプロジェクトを実施 中であり、2007年度中に終了予定とのことである。

謝辞:斎藤文紀と七山 太のインドネシア渡航に際 しては、地質調査情報センター国際担当(当時)の渡 辺真人氏にお世話になった. 地質情報研究部門の高 田 亮氏には、インドネシアの地形地質に関する情報 を渡航前にご教示頂いた。活断層研究センターの粟 田泰夫氏には、ジョグジャカルタ特別州周辺の活断層 についての情報を教えて頂いた. 現地調査を遂行す るにあたり、インドネシア地質調査センターのIr. Diadjang Sukarna氏ならびに関係各位にはお世話頂いた. 西ジャワ州チアミス県内の調査ではSvarif Hidavat氏 (西ジャワ州チアミス県鉱床および地下水資源管理事 務所)、ジョグジャカルタ特別州内の調査にあたっては Danisworo, C.教授 (University of Pembangunan Nasional)にお世話になった.丸山 正編集委員に は粗稿をご校閲いただき、有益なご助言を頂いた、 以上の皆様に心から感謝申し上げたい.

参考文献

- Ammon, C. J., Kanamori, H., Lay, T. and A. A. Velasco, A. A. (2006) : The 17 July 2006 Java tsunami earthquake, Geophys. Res. Lett., 33, L24308.
- 土木学会・日本建築学会合同復興支援団先遣隊(2006):インドネシ ア・ジャワ島中部地震(速報). 土木学会誌, 91, 44-47.
- Fujii, Y. and K. Satake (2006) : Source of the July 2006 West Java tsunami estimated from tide gauge records, Geophys. Res. Lett., 33, L24317.

- ジャワ島南西沖地震・津波災害現地調査団 (2006): インドネシアジャ ワ島南西沖地震・津波(速報).土木学会誌,91,54-55.
- 加藤照之・伊藤武男・Hasanudin Z. Abidin・BPPT Agustan (2006): 2006年7月17日インドネシアジャワ島南西沖地震に伴う地殻変 動・津波調査概要.

http://www.eri.u-tokyo.ac.jp/topics/kato717.pdf

- 辰巳大介 (2006): 2006年ジャワ島沖地震・津波現地報告. なゐふる, no. 58, 2-3.
- 都司嘉宣・韓世燮・Fachrizal・Indra Gunawan (2006): 2006年7月 17日発生のインドネシア国Java島沿岸における津波浸水高調査. http://www.eri.u-tokyo.ac.jp/tsunami/javasurvey/index_j.htm
- USGS (2006) : Magnitude 7.7 SOUTH OF JAVA, INDONESIA. http://earthquake.usgs.gov/eqcenter/eqinthenews/2006/ usqgaf/
- 渡辺偉夫(1998):日本被害津波総覧[第2版].東京大学出版社, 238p.
- Widjo Kongko, Suranto, Chaeroni, Aprijanto, Zikra and Sujantoko (2006) : Rapid survey on tsunami Java 17 July 2006. http://nctr.pmel.noaa.gov/java20060717/tsunami-java 170706_e.pdf
- 八木勇治(2006):津波地震, 地震のホヘト第2回, なゐふる, no. 58, 4.
- 山中佳子 (2006):7月17日ジャワ島の地震 (M7.7). EIC地震学ノート, no.181,

http://www.eri.u-tokyo.ac.jp/sanchu/Seismo_Note/2006/ EIC181.html

NANAYAMA Futoshi, SAITO Yoshiki, Said Aziz and Jamal, ST (2007) : Preliminary reports about tsunami traces and disasters of the 17th July, 2006 Java tsunami.

<受付:2007年1月5日>