慶長地震津波に関する先行研究事例

慶長地震による、八丈島の高い津波痕跡高について確認するため、先行研究による考え 方をまとめた。付録3では、慶長地震に関する先行研究の概要について記載する。

• 今村 (1943)

大森 (1913) の参照した「房総治乱記」は軍記であり、史実に対してはあまり忠実ではないため、誤植や誇張があり信頼できないものとしている。元禄地震の津波到達域が紀伊半島から西へはあまり広がらなかったにも関わらず、慶長地震では紀伊半島や四国、九州にも達し、上総方面で大きな被害をひきおこしていることから、震源を房総沖とすることは不合理と考えている。結果、震源は南海道沖・東海道沖と考え、宝永地震および安政地震と同類で同等のものと考えている。

・石橋(1983)

宝永地震、安政地震、昭和南海地震とは異なる南海トラフ沿いの巨大津波地震であると主張する。室戸半島付近で局地的な大地震がつづくなど、先行する現象が発生したあと、南海沖~東海沖のトラフ沿いにおいて主要なすべりが発生したと考えている。このすべりは、すべり面が非常に長く連続していると考えられることから、低角なプレート境界のメガスラストの浅部がゆっくりすべったものとしている。

・飯田(1981)

地震および津波資料は志摩半島・遠州灘以東と紀伊半島西部および四国の2地域に分類できるとしている(図1)。震度分布からみて、二元の地震であると考えている。慶長地震の規模として、村松(1969)の式から、東海道沖でM8.0~8.1、南海道沖でM8.1~8.2と推定している。

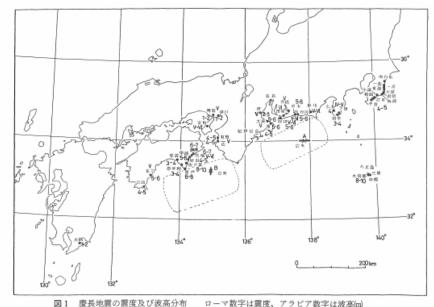


図1 度長地震の態度及び液角分布 ローマ数子は農度、アフビア数子は液局回

図1 飯田(1981)における慶長地震の震源域

•相田 (1981)

東海道および南海道に津波の被害がみられることから、その両方に波源があるとしている。相田(1981)では下記の断層モデルを用いて数値実験を実施することで、慶長地震による津波を最もよく説明する断層モデルについて検討している(図2、表1)。

計算を実施した断層モデルで、KT-1 および KT-2 は舞阪や伊勢に大きな津波が到来していない。一方、KT-3 および MO-4 (KT-3 を東端で約 55 km、西端で約 30 kmそれぞれ北北西にずらしたもの)の東海道沖のモデルでは舞阪や伊勢などの津波の高さを説明することができる。また、八丈島においても高い津波が想定されるため、北西季節風の効果を考慮することによって説明できると考えられる。KT-1 と KT-3 が同時に動いたと考えるモデルは最もよく津波を説明することができる。とくに、八丈島の津波高さから波浪の効果を差し引くことで、このモデルはよりよくあてはまると考えられる。

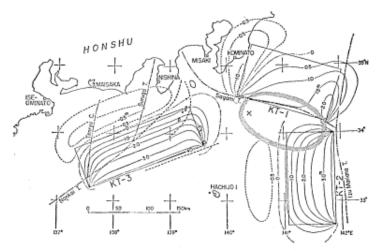


Fig. 9. Fault models assumed for the 1605 Keicho tsunami. Parameters of these faults are tabulated in Table 3. The symbol × and a hatched ellipse show the epicenter of the earthquake and the tsunami source area by USAMI (1975) and HATORI (1975). Vertical bottom displacement fields are shown by solid and broken contour lines.

図2 相田(1981)で検討を実施した断層モデル

表1 相田(1981)で検討を実施した断層モデルのパラメータ

Table 3. Fault parameters of hypothetical models for the 1605 Keicho and the 1498 Meio tsunamis.

Model		$_{(\mathrm{km})}^{L}$	(km)	δ (°)	(°)	u_d (m)	u _s (m)
1605 II 3	(Keicho 9)						
KT-1		150	100	30	N17W	-3.1	6.3
KT-2		150	100	40	N90W	-7.0	0
KT-3		200	80	30	N20W	-7.2	3.6
1498 IX 2	0 (Meio 7)						
MO-1	NE part SW part	130 150	80 100	30 24	N30W N25W	-4.8 -3.7	1.5 1.6
МО-3	NE part	130	100	80	N39W	5.0	0
	SW part	140	100	80	N36W	4.0	0
MO-4		220	80	30	N28W	-7.6	2.6

L, fault length; w, width; \hat{o} , dip angle; ϕ , dip direction; u_d , dip slip component (normal +); u_s , strike slip component (right lateral +),

・瀬野 (2012)

石橋 (1983) を引用し、1605 年慶長地震は津波地震であり、プレート境界のまともな脆性せん断破壊ではない可能性が高いことからこの地震を巨大地震と分類することはできないとしている。

・大森(1913)

文献から、地震動は上総、安房、武蔵、相模などで大きく、駿遠より西の紀伊や土佐では小さかったとする。一方、津波は犬吠埼よりも西の東海道および紀伊、土佐、日向、大隅、薩摩など広範囲に到達していたとする。八丈島では非常に高い津波が達して57人の住人が溺死したとしている。とくに津波が大きかった地域は房総半島の南東側、武蔵、相模の沿岸、土佐の東南岸、遠江今切付近であったとし、土佐の宍喰では3,806人の住人が溺死したとする。これらの文献記録から、震源は安房の東南海岸周辺の海中であると推測している。そして、これは元禄16年関東地震の震源付近であるとしている。

• 都司 (2012)

慶長地震が東海地震であるかについて疑問を提示している。東海地震であれば静岡県、 愛知県、三重県周辺で大きな被害が出ると考えられるにも関わらず、これら3県では地震動による被害の記録は残っていない。「静岡県史」の自然災害編には約20年の慶長年間に発生した豪雨や洪水などの9件の自然災害が記録されており、慶長地震だけが記録されていないとすると不自然であると考えている。そのため、慶長地震は東海地震ではなく、関東地方東南沖で大きな地震が発生し、その津波が広範囲に及んだと考えている。

・石橋・原田 (2013)

過去の論文での考え方を見直し、1605 年(慶長 9 年)の地震は伊豆-小笠原海溝沿いの(超)巨大地震であり、1498/1707 年間の南海トラフ地震波 1614 年(慶長 19 年)に発生したという作業仮説を提唱している。羽鳥(1975)、山本・荻原(1995)、村上・他(1996)から推定される津波の高さは、外房 $3\sim5$ m、八丈島 10 m以上、西伊豆・仁科 $3\sim4$ m、宍喰 $5\sim6$ m、安芸 $3\sim4$ m、佐賀 $4\sim5$ m などどなっている。2010 年父島近海地震の震度分布からみると、伊豆-小笠原海溝沿いで $M8\sim9$ の地震が起これば、京都では無感、南関東以北で震度 5 程度になると予想される。

・原田・他 (2013)

2011年東北地方太平洋沖地震や琉球海溝沿いにおける1771年の津波地震や1911年のプレート間地震の例から、津波の発生がよく知られているプレート境界以外で大規模な津波が発生したり、それまでの考え方から想定される規模を越える津波が発生することが分かった。これらの経験から、伊豆-小笠原海溝でのプレート間巨大地震の発生の可能性を再検討すべきと考えている。特に、石橋・原田(2013)の作業仮説のもとづいた1605年慶長地震の断層モデルの検証から、伊豆-小笠原海溝沿いの巨大地震発生時の日本の太平洋側における津波について検討している。断層モデルは鳥島付近の長さ300~500km程度の断層をもつアウターライズ地震とプレート間地震を仮定している(図3)。計算の結果、100km×50km、傾斜角70°で西落ちの正断層を3枚仮定したMw8.6のアウターライズ地震で比較的良好な結果が得られている。推定された津波の高さは、外房で3~3.5m、八丈島で7~8m、西伊豆・仁科で3.5m、宍喰で3.5m、安芸で2m、高知および佐賀で4.5m程度となり、広範囲で大津波が推定された。

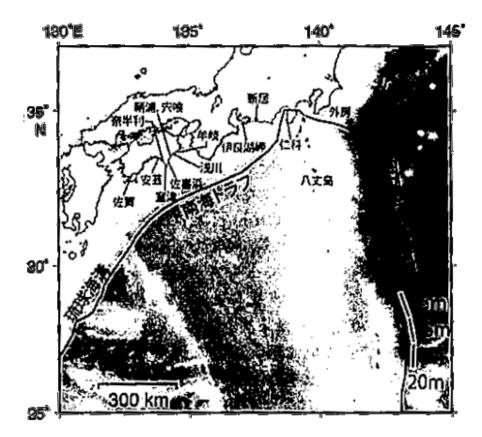


図3 原田・他(2013)で想定した小笠原海溝沿いのアウターライズ地震

・東海・東南海・南海地震の連動性評価研究プロジェクト (2012)

「八丈実記」の解釈から、羽鳥(1975)は八丈島で最大 10~20 m の津波が到達したとしている(※羽鳥(1975)では「地震史料」と書かれていて、「八丈実記」かどうかは判断できない)。一方、山本(1995)および渡辺(1998)は「八丈実記」に記された津波の伝承や集落の位置、島の形状を精査すると津波は10 m に達していなかったとしている。この研究でも、日向灘~駿河湾のトラフ軸寄りの部分を慶長地震の震源域と仮定し、津波シミュレーションを実施すると、八丈島の西岸での津波高さは2 m 程度にとどまり、10 m を越える津波を再現することは難しかった。この研究では、住人が多かった八戸(谷ヶ里・八トヶ原)における「八丈実記」の記述について表2のように解釈している。

これによれば、慶長地震による八丈島の津波は元禄関東地震よりも小さく、八戸の集落までは到達していなかったと考えられる。「谷ヶ里の村の下」に該当するのは現在の八重根港および八重根漁港周辺で、集落は海抜8~10 mの高台にあり、浸水していない。それに対して、延宝房総沖地震および元禄関東地震では集落が浸水したと記録されていることから、このとき、10 m を越える津波があったとしても不自然ではない。これらの解釈から、「慶長地震により $10\sim20 \text{ m}$ の津波」というのは、元禄関東地震による津波と混同された可能性があるとしている。

表 2 東海・東南海・南海地震の連動性評価研究プロジェクト (2012) による 「八丈実記」の解釈

地震	津波に関する記述 (解釈)
1605 年慶長地震	谷ヶ里の村の下が残らず打ち払われた。島の
	田地も多く損失し、大幅な年貢の引き下げが
	あった。
1677 年延宝房総沖地震	谷ヶ里の半ばまで波が入り、島の 13 艘の船
	が波に取られた。
1703 年元禄関東地震	大波打ち上げ八トヶ原の半分、稲宮山(今の
	弁天山)の左右を打ち払って、蒔きつけた
	麦・芋・あしたばが全滅した。御蔵役の道具
	が、屋敷・石垣ともに引き払われ、島の漁船
	が流された。
1707 年宝永地震	ヨダ (津波) が少し入った。末吉村 (八丈島
	の南部)へ波がよほど(激しく)揚がった。

表2 八丈実記に記載された津波被害の記述の解釈。

・羽鳥 (1975)

地震史料の解釈から、元禄津波と似たような津波を想定している。ただし、地震史料の八丈島における記録から、明応・元禄津波より激しいとしている。八丈島の東西両岸で家屋が流出し、57人が水死し、田畑に被害があったことから、津波を 10~20 m 程度としている (表3)。八丈島西岸の八重根の旧家、小林氏の証言で、八重根の弁天山下(標高約20 m)で貝殻などが発掘され、海退の跡があり、砂地内に津波で押し寄せたと伝えられる大石が多数出ると紹介されている。著者は波源域について、1953年の房総沖津波地震と同様、日本海溝と相模トラフの会合部付近であるとしている。ただし、房総沖津波の波源は主軸が日本海溝に沿って延びるのにたいして、慶長津波はそれに直行する形となっている。これらの津波から推定される波線パターンを比較すると、慶長津波の波線パターンのほうが八丈島に対して密に集中し、東海道地域にも波線が集まることから、津波高さを説明しやすいとしている。

表3 羽鳥(1975)による地震史料の解釈

Table 2. 慶長 9 年 (1605 年 2 月 3 日) 津波における各地の震度および津 波の高さの推定値

地	名名	記事	震 度	津波の高さ
千葉県				m
九十九月	图•一宫•	大地震, 房総の山を崩し海を埋めるわかに潮引き,30余町干潟となる.	5. 海上に 5	5~6
大原 ・ 御宿 ・ 勝 浦・小湊・鴨川・ 和田・千倉		とき津波、村を襲う。岩和田では (20時) に地震、小田喜領内海辺、 馬数 100 死。	16 日成刻	5~7
東京都				
八丈島		谷ヶ里の在家のこらず流失,57 死. 大賀郷・三根の民家流失.	田畑損亡,	10~20
神奈川県				
三崎		16 日亥刻 (22 時) 大津波, 153 人3	毛.	4~5
静岡県	7.634	MeVS to or		
下田・田 西伊豆・		海溢れる。 海溢れ、陸地に 12~13 町浸水 (B m).		2~3 3~4
舞阪		16 日成〜丑刻 (20〜2 時) 地震 3 回 り、山ぎわに升打上げ、釣り升 20 明、橋本付近 の家 100 戸のうち 80 死者多数。	1. 大波来 - 余行方不 - 戸流失,	4~5
三重県				
伊勢		伊勢国浦々潮数丁干上り、魚貝をと 人達死す、大石も浦々へ打上がる。 失、山田岡本 700 余焼失。	: つていた 船, 網流	4~5
和歌山県				
広		地震。広村 1700 戸のうち 津波で7	00 戸流失 4	4~5
辰ケ浜	(有田)	(町奥の B. M. 11.72 m) 津波の被害で港さびれる。		4~5
兵庫県				
神戸・明 淡路島	石	兵庫海岸、津波被害なし 三原郡安坂、千光寺諸堂地震で倒れ	.a. 5	<1
恵島県				
鞆浦(海	晋(16 日未亥刻 (21 時),海鳴り3度,高 大波7回,100人余水死,津波碑,	さ 10 丈?	5~6
宍 喰		16 日辰半刻~中上刻(8~15 時)大地刻(18時)津波、高さ2丈, 町家・・・ 1500人余水死、日比原まで 帆船流 (町内 B. M. 3.78m)、久保に石地	主院液生	5~6
高知県				
甲 油 野 根		350 人余死(町はずれの B. M. 2.9 潮入らず(町はずれの B. M. 10.07	5 m).	5~6
时 佐喜浜		湖入らず (同はずれの B. M. 10.0 地震, 夜半大津波, 50 人余死. 八幅 破損 (宮付近の B. M. 8.52 m).	(m). 宮津波で 4	4~5 8~10
室 戸		破損 (宮付近の B. M. 8.52 m). 宮戸岬、行当岬で 400 人会を、元	では 際長	6~8
	ĺ	室戸岬, 行当岬で400人余死 元 津波より宝永津波の方が6尺低い	町内の	0~0
奈半利・ 佐 賀	安芸	B. M. 10.05 m). 地震のみで潮入らず。 家屋浸水 (町はずれの B. M. 5.51	m).	3~4 4~5
鱼児島県				
薩摩・大	隔	大波寄せ死者あり.		1~2

• 引用文献

相田勇, 東海道沖に起こった歴史津波の数値実験, 東京大学地震研究所彙報, 56, 367-390, 1981.

原田智也,石橋克彦,佐竹健治,伊豆-小笠原海溝沿いに(超)巨大地震を想定した場合の津波シミュレーション,日本地震学会2013年秋季大会講演予稿集,P2-20,2013.

羽鳥徳太郎, 明応7年・慶長9年の房総および東海南海道大津波の波源, 東京大学地震研究所彙報, 第50, 2, 171-185, 1975.

飯田汲事, 歴史地震の研究(4) 慶長 9 年 12 月 16 日(1605 年 2 月 3 日)の地震及び津波災害 について, 愛知工業大学研究報告, B, 専門関係論文集, 16, 159-164, 1981.

今村明恒, 慶長九年の東海南海両道の地震津浪に就いて, 地震, 1, 15, 150-155, 1943.

石橋克彦, 1605 (慶長 9) 年東海・南海津波地震の地学的意義, 地震学会講演予稿集, 1, 96, 1983.

石橋克彦,原田智也, 1605 (慶長九) 年伊豆-小笠原海溝巨大地震と 1614 (慶長十九) 年南海トラフ地震という作業仮説,日本地震学会 2013 年秋季大会講演予稿集, D21-03, 2013.

村上仁士,島田冨美男,伊藤禎彦,山本尚明,石塚淳一,四国における歴史津波(1605 慶長・1707 宝永・1854 安政)の津波高の再検討,自然災害科学,15-1,39-52,1996.

村松郁栄, 震度分布と地震マグニチュートとの関係, 岐阜大学教育学部研究報告, 4, 168-176, 1969.

大森房吉, 本邦大地震概説, 震災豫防調查會報告, 68(乙), 93-109, 1913.

瀬野徹三, 南海トラフ巨大地震 - その破壊の様態とシリーズについての新たな考え - , 地震, 2, 64, 97-116, 2012.

東海・東南海・南海地震の連動性評価研究プロジェクト, 平成23年度成果報告書,2012.

都司嘉宣,「温故地震」大震災編 慶長東海地震はなかった,産経ニュース (2012:掲載期間切れ).

山本武夫, 萩原尊禮, 慶長九年(一六〇五)十二月十六日地震について一東海・南海沖の津

波地震か, 古地震探求 - 海洋地震へのアプローチ(萩原尊禮編著), 東京大学出版会, 160-251, 1995.

渡辺偉夫, 日本被害津波総覧【第2版】, 東京大学出版会, 1998.