1946年昭和南海地震及び1944年昭和東南海地震を対象とした非線形インバージョン法と津波痕跡高を用いた断層モデル推定

課題責任者

馬場 俊孝 徳島大学大学院社会産業理工学研究部

# 著者

上谷 政人\*

\*徳島大学大学院創成科学研究科

キーワード: 津波, 非線形インバージョン, 津波痕跡高, 1946 年昭和南海地震, 1944 年昭和東南海地震

#### 1. はじめに

南海トラフでは駿河湾から日向灘沖にかけてのプレー ト境界を震源域として、約100~150年周期で巨大地震が 発生している.前回発生した1946年昭和南海地震からお よそ80年経過しており、次の南海トラフ巨大地震とそれ に伴う津波への対策が急務となっている.次の地震・津波 の予測の高度化の為に過去に発生した地震の発生機構の 解明は重要である.

津波波形により断層の破壊過程を推定する手法の一つ に線形津波波形インバージョンがある.この手法は,津波 波形に対して逆解析を行い断層の破壊過程をイメージン グする手法である.これまで数多の適用例があるが,本手 法は津波の線形性(基底波形の重ね合わせが成り立つこ と)を仮定しており,非線形性が強く現れる後続波や痕跡 高データには利用できない.特に近代的な計測データが 存在せず,痕跡高データしかない歴史地震の破壊過程の 推定は困難である.これまでに,津波痕跡高を用いた非線 形インバージョンの研究(安中ほか,1999)が行われてい るが,津波の非線形シミュレーションの計算コストの問 題により,津波の非線形性の考慮のために数値計算によ る補正を加えた線形インバージョンの解析にとどまって いる.

本研究では大規模津波計算と高度な数値モデルを用い た非線形津波インバージョンを新たに開発する.この手 法を 1946 年昭和南海地震と 1944 年昭和東南海地震に適 用して,津波痕跡高を説明する波源断層モデルを推定し た.

## 2. 解析手法

先ず、本研究で提案する非線形インバージョン法の仕 組みを説明する.高性能計算機で非線形長波式による津 波の伝番・遡上を含めた数値計算を繰り返し行い、イタレ ーションごとに断層パラメータのすべり量を元に計算し た理論値と観測値の残差から、レーベンバーグ・マーカー ト法ですべり量の修正量を求めることで、断層パラメー タのすべり量を逐次修正する(図1).

津波痕跡高は東北大学津波痕跡データベースのうち, 昭和南海地震に関しては信頼度A,昭和東南海地震に関し ては信頼度A,B,Cのデータを使用した.昭和南海地震に 関しては,是永ほか(2013)による津波痕跡高の選定方法 を参考に津波痕跡高を選別した.昭和東南海地震に関し



図 1. 本研究で開発した非線形インバージョン法の 仕組み

ては、是永ほか(2013)による津波痕跡高の選定方法に加 えて、新たに10m以上の高さとなった痕跡高を除いた.こ の基準で選別した結果、昭和南海地震の津波痕跡高のデ ータ数は122,昭和東南海地震の津波痕跡高のデータ数は 99 となった(図 2).

津波痕跡高は東北大学津波痕跡データベースのうち, 昭和南海地震に関しては信頼度 A, 昭和東南海地震に関し ては信頼度 A, B, Cのデータを使用した.昭和南海地震に 関しては,是永ほか(2013)による津波痕跡高の選定方法 を参考に津波痕跡高を選別した.昭和東南海地震に関し ては,是永ほか(2013)による津波痕跡高の選定方法に加 えて,新たに10m以上の高さとなった痕跡高を除いた.こ の基準で選別した結果,昭和南海地震の津波痕跡高のデータ数は 99 となった(図 2).



図2.本研究で使用した津波痕跡高の分布

津波計算は海洋開発研究機構が運用する地球シミュレ ータ(ES4)を利用した.地形データには Global tsunami Terrain Model を使用した.津波計算は非線形長波式を採 用した.18秒,6秒,2秒の格子間隔を持つ地形データで 3層ネスティングを組み,計算時間を3時間,時間幅を 0.1 秒とした. 断層モデルを用いた地殻変動の計算には半 無限均質弾性体モデルを使用した. これに, 海底斜面の水 平変位による津波励と Kajiura フィルタを考慮した.

安中ほか(2003)で提案された 1946 年昭和南海地震及び 1944 年昭和東南海地震の断層モデルに基づいて,8 枚の 小断層に分割した断層モデルを作成した.断層モデルの すべり量の初期値として,安中ほか(2003)の断層モデル のすべり量を使用した.

### 3. 解析結果

昭和南海地震の解析結果は、安中ほか(2003)モデルの 計算値と痕跡高に対する K- $\kappa$ , RSS(m<sup>3</sup>)は1.08-1.37,82.6 であったことに対して、本研究の 8枚の小断層モデルの K- $\kappa$ , RSS(m<sup>3</sup>)は0.99-1.26,43.8であり、残差二乗和が 47%向上した(図 3).新たな断層モデルでは既存のモデル と比べて四国沖から紀伊水道沖にかけて大きなすべりが 見られ、最大すべり量は7.16 m となった。新しい断層モ デルの地震モーメントは6.02×10<sup>21</sup> (N・m)であり、Baba et al. (2002)のモデルの5.06×10<sup>21</sup> (N・m)を上回り、安 中ほか(2003)のモデルの7.02×10<sup>21</sup> (N・m)より小さい値 となった。

昭和東南海地震の解析結果は、安中ほか(2003)モデル の計算値と痕跡高に対する K- $\kappa$ , RSS(m)は 1.35-1.51, 360.1 であったことに対して、本研究の 8 枚の小断層モデ ルの K- $\kappa$ , RSS(m)は 0.79-1.38, 113.7 であり、残差二 乗和が 68%向上した(図 4).新たな断層モデルでは既存の モデルと比べて、紀伊半島から志摩半島にかけて断層の すべりが見られることが共通している.紀伊半島東部か ら志摩半島にかけてのアスペリティの最大すべりは 7.56 m であった.新しい断層モデルの地震モーメントは 3.13 ×10<sup>21</sup> (N・m)で, Baba et al. (2006)のモデルの 1.82×  $10^{21}$  (N・m)を上回り、安中ほか(2003)のモデルの 4.36×  $10^{21}$  (N・m)より小さい値となった.

## 4. 考察

是永ほか(2013) 津波痕跡高の選定基準を適用しないで 昭和南海地震に関しては信頼度がA,昭和東南海地震に関 しては信頼度がA,B,Cのすべての津波痕跡高データを使



って解析した.この場合.昭和南海地震は,安中ほか (2003)モデルの計算値と痕跡高に対する K-κ, RSS(m<sup>2</sup>)は



図4.1944年昭和東南海地震に対する提案手法で得ら れた新たな断層モデルと先行研究の断層モデル比較

1.05-1.54, 133.6 であり、本研究の 8 枚の小断層モデル のK- $\kappa$ , RSS(m)は0.94-1.33, 90.6 であった.昭和南海 地震の新しい断層モデルは津波痕跡高を良好に再現した. 昭和東南海地震は、安中ほか(2003)モデルの計算値と痕 跡高に対するK- $\kappa$ , RSS(m)は1.31-1.69,1215.7 であり、 本研究の 8 枚の小断層モデルの K- $\kappa$ , RSS(m)は0.94-1.58,497.9 であった. どの断層モデルにおいても、三重 県熊野市新鹿町で観測された 10m を超える 5 点の津波痕 跡高(10.48m, 11.47m, 12.21m, 15.21m, 19.58m)を再現す ることができなかった. これは今井ほか(2022)で指摘さ れたように、新鹿町の局所的に高い津波痕跡高は断層運 動のみでは説明することは難しく、海底地すべりの影響 を考慮する必要があると考えられる.

#### 謝辞

本研究の津波計算には地球シミュレータを利用させて いただきました.記して,感謝いたします.

#### 参考文献

[1] 安中正ほか, 浅水変形効果を考慮した津波インバ ージョン手法に関する研究, 海岸工学論文集第 46 巻, 341-345, (1999)

[2] 是永ほか,確率論的津波ハザード評価における不確 実さの取り扱いについて,日本地球惑星科学連合 2013 年 大会予稿集, SSS35-P06, (2013)

[3] 安中正ほか, 津波数値シミュレーションに基づく 南海トラフ沿いの大地震の特徴. 地震工学研究発表会 梗概集, 27, 39-39, (2003)

[4] Baba, T., Tanioka, Y., Cummins, P. R., & Uhira, K., The slip distribution of the 1946 Nankai earthquake estimated from tsunami inversion using a new plate model. Physics of the Earth and Planetary Interiors, 132(1-3), 59-73, (2002)

[5] Baba, T., Cummins, P. R., Hori, T., & Kaneda, Y., High precision slip distribution of the 1944 inferred Tonankai earthquake from tsunami waveforms: Possible slip on а splay fault. Tectonophysics, 426(1-2), 119-134, (2006) [6] 今井ほか,昭和東南海地震における新鹿の津波痕跡 高の励起源について、日本地震学会 2022 年度秋季大会、 S17-08, (2022)