11-1 世界の地震活動(2017年11月~2018年4月) Seismic Activity in the World (April 2018 - November 2017)

気象庁 Japan Meteorological Agency

今期間,世界でM6.0以上の地震は62回発生し,M7.0以上の地震は7回発生した(日本及びその周辺は気象庁,そのほかの地域は米国地質調査所[USGS]による).このうち最大のものは,2018年1月23日(日本時間)にアラスカ湾で発生したMw7.9(気象庁による)の地震であった.

2017年11月~2018年4月のM6.0以上の地震の震央分布を第1図(a)及び(b)に示す.

主な地震活動は以下のとおりである.特段の断りがない限り,Mw及び発震機構(CMT解)は気象庁,そのほかの震源要素はUSGSによる.また,時刻は日本時間である.

(1) イラン/イラク国境の地震(Mw7.3, 第2図(a)~(d))

2017年11月13日03時18分にイラン/イラク国境の深さ19kmでMw7.3の地震が発生した.この地 震の発震機構は、北東-南西方向に圧力軸を持つ逆断層型で、ユーラシアプレートとアラビアプ レートの境界で発生した.この地震により少なくとも死者493人(イラクで10人)、負傷者12,000 人以上の被害が生じた.

(2) ローヤリティー諸島の地震 (Mw7.0, 第3図(a)~(b))

2017年11月20日07時43分にローヤリティー諸島の深さ10kmでMw7.0の地震が発生した.この地 震は発震機構が東北東-西南西方向に張力軸を持つ正断層型で,海溝軸の南西側(アウターライ ズ)のインド・オーストラリアプレート内部で発生した.この地震によりニューカレドニア島の ウワンヌで37cmの津波を観測した.この地震の発生前には,10月31日にMw6.7,11月1日と20日 00時09分にそれぞれMw6.6の地震が発生するなど,Mw7.0の地震の震源周辺で地震活動が活発に なった.

(3) ホンジュラス北方の地震(Mw7.5, 第4図(a)~(d))

2018年1月10日11時51分にホンジュラス北方の深さ10kmでMw7.5の地震が発生した.この地震 は、発震機構が西北西-東南東方向に張力軸を持つ横ずれ断層型で、北米プレートとカリブプレ ートの境界で発生した.この地震によりケイマン諸島(イギリス領)で26cmの津波を観測した. 1900年以降の活動をみると、北米プレートとカリブプレートの境界の周辺では、M7.0以上の地震 が時々発生しており、2010年1月13日のMw7.1の地震では、ハイチで死者30万人以上の被害が生じ た.

(4) アラスカ湾の地震(Mw7.9, 第5図(a)~(d))

2018年1月23日18時31分にアラスカ湾の深さ25kmでMw7.9の地震が発生した.この地震の発震 機構は、西北西-東南東方向に張力軸を持つ横ずれ断層型で、北米プレートの下に沈み込む前の 太平洋プレート内部で発生した.この地震によりコディアック島(アメリカ)で21cmの津波を観 測した.この地震の震央周辺では、1964年3月28日に世界的にも最大級規模の地震(アラスカ地震、 M9.2) が発生し, 死者131人等の被害が生じている.

(5) パプアニューギニア,ニューギニアの地震 (Mw7.4, 第6図(a)~(c))

2018年2月26日02時44分にパプアニューギニア, ニューギニアの深さ23kmでMw7.4の地震が発生した.この地震は、インド・オーストラリアプレートの地殻内で発生した.発震機構は北北東 - 南南西方向に圧力軸を持つ逆断層型である.この地震の発生後、M4.5以上の地震が74回発生す るなど西北西-東南東方向に活動が活発になっている(2月28日現在).この地震により、周辺で は地滑りが発生し、死者約98人の被害が生じている.

遠地実体波による震源過程解析の結果は,破壊の開始点から浅い領域に広がったすべり域が, 地震活動域に沿って約160kmに分布していることを示している.

世界の地震活動(2017年11月~2018年1月、M≧6.0)

震源は米国地質調査所(USGS、2018年2月2日現在)、Mw(モーメントマグニチュード)は気象庁による。





世界の地震活動(2018年2月~4月、M≧6.0)

震源は米国地質調査所(USGS、2018年5月2日現在)、Mw(モーメントマグニチュード)は気象庁による。





2017 年 11 月 13 日のイラン/イラク国境の地震

(1) 概要

2017 年 11 月 13 日 03 時 18 分(日本時間)、イラン/イラク国境の深さ 19km で Mw7.3 の地震が発生し た。この地震の発震機構(気象庁による CMT 解)は北東-南西方向に圧力軸を持つ逆断層型で、ユーラ シアプレートとアラビアプレートの境界で発生した。この地震の発生後、今回の地震を含め、M4.0以上 の地震が44回発生している(11月30日現在)。

気象庁は、この地震に対して、13日03時48分に遠地地震に関する情報(日本への津波の影響なし) を発表した。この地震により少なくとも死者 493 人 (イラクで 10 人)、負傷者 12,000 人以上の被害が 生じた。

1980 年以降の活動をみると、今回の地震の震央周辺(領域 a) では、M6.0 以上の地震が時々発生し ており、最近では、2011年10月23日に Mw7.2の地震(ユーラシアプレートとアラビアプレートの境界) が発生し、地震活動が活発になり、少なくとも死者 534 人の被害が生じている。



¹⁹⁹⁰ 2000 2010 図1-2 領域a内のM-T図及び回数積算図 (左図:1980年1月1日~2017年11月30日、右図:2017年11月12日~2017年11月30日)

※本資料中、今回の地震と 2011 年 10 月 23 日の地震の発震機構と Mw は気象庁、1990 年 6 月 21 日の地震の発震機構は Global CMT、 その他の地震の震源要素は米国地質調査所(USGS)による(2017年11月30日現在)。今回の地震の被害は、OCHA(UN Office for the Coordination of Humanitarian Affairs:国連人道問題調整事務所)による(2017年11月30日現在)。2011年10月23日の 地震の被害は、USGSによる。プレート境界の位置と進行方向はBird(2003)*より引用。

*参考文献 Bird, P. (2003) An updated digital model of plate boundaries, Geochemistry Geophysics Geosystems, 4(3), 1027, doi:10.1029/2001GC000252.

第2図(a) 2017年11月13日イラン/イラク国境の地震(Mw7.3)

1980

Fig. 2(a) The earthquake in the Iran-Irag border region (Mw7.3) on November 13, 2017.

(2) 地震活動とテクトニクス

イランの南西側には、北東へ移動するアラビアプレートがユーラシアプレートに衝突することで、ザ グロス山脈が形成されている。今回の地震の震源周辺(ザグロス山脈周辺)は、この北東方向へ圧縮す る力が働くことで、大きな被害が生じる地震がたびたび発生している領域である。

領域 b 内の過去の地震活動をみると、M7クラスの地震がしばしば発生しており、数万人規模の死者が生じる地震もいくつか発生している。



図2-2 領域 b 内のM-T図(1900年1月1日~2017年11月30日)

第2図(b) つづき Fig. 2(b) Continued.

[※]本資料中、1900 年~2009 年の震源要素は国際地震センター(ISC)による。2009 年以降の震源要素は USGS による。プレート境界の位置は Bird (2003) より引用。 今回の地震の被害は OCHA (11 月 30 日現在)、その他の地震の被害は、宇津及び国際地震工学センターの「世界の被害地震の表」による。

2017年11月13日 イラン/イラク国境の地震 - 遠地実体波による震源過程解析(暫定)-

2017年11月13日03時18分(日本時間)にイラン/イラク国境で発生した地震について、米国大 学間地震学研究連合(IRIS)のデータ管理センター(DMC)より広帯域地震波形記録を取得し、遠地 実体波を用いた震源過程解析(注1)を行った。

破壊開始点は、米国地質調査所(USGS)による震源の位置(34°54.3′N、45°57.3′E、深さ19km) とした。断層面は、気象庁 CMT 解の2枚の節面のうち、東北東傾斜の節面(走向 349°、傾斜 18°) を仮定して解析した。最大破壊伝播速度は2.6km/sとした。理論波形の計算にはCRUST2.0 (Bassin et al., 2000) および IASP91 (Kennett and Engdahl, 1991) の地下構造モデルを用いた。

主な結果は以下のとおり(この結果は暫定であり、今後更新することがある)。

- ・断層の大きさは走向方向に約50km、傾斜方向に約30kmであった。
- ・主なすべりは破壊開始点から南に広がり、最大すべり量は 8.1m であった(周辺の構造から剛性 率を 40GPa として計算)。
- 主な破壊継続時間は約15秒であった。
- ・モーメントマグニチュード (Mw) は7.5 であった。

結果の見方は、http://www.data.jma.go.jp/svd/eqev/data/world/about_srcproc.html を参照。



(注1)解析に使用したプログラム

M. Kikuchi and H. Kanamori, Note on Teleseismic Body-Wave Inversion Program, http://www.eri.u-tokyo.ac.jp/ETAL/KIKUCHI/



identification, Geophys. J. Int., 105, 429-465.

第2図(c) 遠地実体波による震源過程解析

Fig. 2(c) Source rupture process: analysis using teleseismic body-wave.

第2図(d) 発震機構解析

Fig. 2(d) Moment tensor solution.

11月20日 ローヤリティー諸島の地震

2017年11月20日07時43分(日本時間、以下同じ)にローヤリティー諸島の深さ10kmでMw7.0の 地震が発生した。この地震は発震機構(気象庁によるCMT解)が東北東-西南西方向に張力軸を持つ正 断層型で、海溝軸の南西側(アウターライズ)のインド・オーストラリアプレート内部で発生した。今 回の地震の発生前には、10月31日にMw6.7、11月1日と20日00時09分にそれぞれMw6.6の地震が発 生するなど、海溝軸付近、主にアウターライズ側のインド・オーストラリアプレート内部で地震活動が 活発になっている。この一連の地震活動で、M4.0以上の地震が129回発生している(11月30日現在)。

気象庁は、この地震に対して、20日08時05分(日本への津波の影響なし)と、同日08時43分(現地で津波を観測)に遠地地震に関する情報を発表した。この地震によりニューカレドニア島のウワンヌで37cmの津波を観測した。

1980年以降の活動をみると、今回の地震の震央周辺(領域 a)では、インド・オーストラリアプレートの太平洋プレートへの沈み込みに伴い、M6.0以上の地震が時々発生するなど活発な地震活動がみられている。過去の活動をみると、2003年12月28日の地震(Mw7.3)前後で今回の地震と同様に海溝軸付近でまとまった地震活動がみられている。



※本資料中、今回の地震と2017 年 10 月 31 日の地震の発震機構と Mw は気象庁、2017 年 11 月 1 日と 11 月 20 日 00 時 09 分の地震 の発震機構と Mw は米国地質調査所(USGS)、その他の地震の発震機構と Mw は Global CMTによる。その他の震源要素は USGS によ る(2017 年 11 月 30 日現在)。津波の高さは、米国海洋大気庁(NOAA)による(2017 年 11 月 30 日現在)。プレート境界の位置と進 行方向は Bird(2003)*より引用。

*参考文献 Bird, P. (2003) An updated digital model of plate boundaries, Geochemistry Geophysics Geosystems, 4(3), 1027, doi:10.1029/2001GC000252.

- 第3図(a) 2017年11月20日 ローヤリティー諸島の地震 (Mw7.0)
- Fig. 3(a) The earthquake in the Loyalty Islands (Mw7.0) on November 20, 2017.

11月20日 ローヤリティー諸島の地震の発震機構解析

2017年11月20日07時43分(日本時間)にローヤリティー諸島で発生した地震について CMT 解析及 び W-phase を用いた発震機構解析を行った。



| Mw | Mo | 断層面解1(走向/傾斜/すべり角) | 断層面解2(走向/傾斜/すべり角) |
|-----|----------------------------|-----------------------------------|-----------------------------------|
| 7.0 | $3.95 	imes 10^{19} m Nm$ | 340. 4° $/31. 0^{\circ}$ /-75. 6° | 143. 8° $/60. 1^{\circ}$ /-98. 5° |

2. W-phaseの解析

N Ρ F Ś

セントロイドは、南緯 21.5°、東経 168.7°、深さ 16km となった。

W-phase の解析では、震央距離 10°~90°までの 44 観測点の上下成 分、29 観測点の水平成分を用い、100~300 秒のフィルターを使用し た。

注) W-phase とは P 波から S 波付近までの長周期の実体波を指す。

| Mw | Mo | 断層面解1(走向/傾斜/すべり角) | 断層面解2(走向/傾斜/すべり角) |
|-----|-------------------------------|--|------------------------------------|
| 7.0 | $3.73 	imes 10^{19} 	ext{Nm}$ | 328.0° / 37.5° / -98.0° | 158.0° / 52. 9° / -83. 9° |

(W-phase に関する参考文献)

Kanamori, H and L. Rivera, 2008, Geophys. J. Int., 175, 222 - 238.

解析データには、米国大学間地震学研究連合(IRIS)のデータ 管理センター (DMC) より取得した広帯域地震波形記録を使用 した。

また、解析には金森博士及び Rivera 博士に頂いたプログラム を使用した。記して感謝する。



解析に使用した観測点配置

第3図(b) 発震機構解析 Fig. 3(b) Moment tensor solution.

1月10日 ホンジュラス北方の地震

2018年1月10日11時51分(日本時間、以下同じ)にホンジュラス北方の深さ10kmでMw7.5の地震が発生した。この地震は発震機構(気象庁によるCMT解)が西北西-東南東方向に張力軸を持つ横ずれ断層型で、北米プレートとカリブプレートの境界で発生した。

気象庁は、この地震に対して、同日 12 時 18 分に遠地地震に関する情報(日本への津波の影響なし) を発表した。この地震によりケイマン諸島(イギリス領)で 26cm の津波を観測した。

2000年以降の活動をみると、今回の地震の震央周辺(領域 a) で、2009年5月28日に発生した Mw7.3 の地震では、死者7人等の被害が生じている。

1900年以降の活動をみると、今回の地震の震央周辺(領域b)では、M7.0以上の地震が時々発生し、 周辺で被害をもたらしている。1976年2月4日のMw7.5の地震では、グアテマラで死者2万人以上の被 害が生じた。また、2010年1月13日のMw7.1の地震では、ハイチで死者30万人以上の被害が生じた。



※本資料中、(上図)今回の地震と2009年5月28日の地震の発震機構とMwは気象庁、震源要素は米国地質調査所(USGS)による (2018年1月31日現在)。(下図)今回の地震と2009年5月28日の地震、2010年1月13日の地震のMwは気象庁、1900年~2013 年の震源要素は国際地震センター(ISCGEM)、2014年以降の震源要素はUSGSによる。今回の地震の津波の高さは、米国海洋大気 庁(NOAA)による。過去の地震の被害は、宇津の「世界の被害地震の表」による。プレート境界の位置と進行方向はBird(2003) *より引用。

Fig. 4(a) The earthquake in North of Honduras (Mw7.5) on January 10, 2018.

^{*}参考文献 Bird, P. (2003) An updated digital model of plate boundaries, Geochemistry Geophysics Geosystems, 4(3), 1027, doi:10.1029/2001GC000252.

第4図(a) 2018年1月10日 ホンジュラス北方の地震(Mw7.5)

1月10日 ホンジュラス北方の地震の発震機構解析

2018 年 1 月 10 日 11 時 51 分(日本時間)にホンジュラス北方で発生した地震について CMT 解析及び W-phase を用いた発震機構解析を行った。



セントロイドは、北緯 17.6°、西経 83.7°、深さ 19km となった。

| Mw | Mo | 断層面解1(走向/傾斜/すべり角) | 断層面解2(走向/傾斜/すべり角) |
|-----|---------------------------|--|--|
| 7.5 | 2. 41×10^{20} Nm | 77. 5° / 85. 1° / 5. 0° | 347.1° / 85.0° / 175.1° |

2. W-phase の解析

W-W-N S

セントロイドは、北緯 17.5°、西経 83.7°、深さ 12km となった。

W-phase の解析では、震央距離 10°~90°までの 40 観測点の上下成 分、42 観測点の水平成分を用い、200~600 秒のフィルターを使用し た。

注) W-phase とは P 波から S 波付近までの長周期の実体波を指す。

| Mw | Mo | 断層面解1(走向/傾斜/すべり角) | 断層面解2(走向/傾斜/すべり角) |
|-----|-----------------------------------|------------------------|-------------------------------------|
| 7.6 | $2.62 \times 10^{20} \mathrm{Nm}$ | 75. 0° /70. 3° /-5. 9° | 167.0° / 84. 5° / -160. 2° |

(W-phase に関する参考文献)

Kanamori, H and L. Rivera, 2008, Geophys. J. Int., **175**, 222-238.

解析データには、米国大学間地震学研究連合(IRIS)のデータ 管理センター(DMC)より取得した広帯域地震波形記録を使用 した。

また、解析には金森博士及び Rivera 博士に頂いたプログラム を使用した。記して感謝する。



解析に使用した観測点配置

第4図(b) 発震機構解析 Fig. 4(b) Moment tensor solution.

2018 年 01 月 10 日 ホンジュラス北方の地震 - 遠地実体波による震源過程解析(暫定)-

2018年01月10日11時51分(日本時間)にホンジュラス北方で発生した地震について、米国大学 間地震学研究連合(IRIS)のデータ管理センター(DMC)より広帯域地震波形記録を取得し、遠地実 体波を用いた震源過程解析(注1)を行った。

破壊開始点は、米国地質調査所(USGS)による震源の位置(17°28.1′N、83°31.2′W、深さ10km) とした。断層面は、Global CMT 解の2枚の節面のうち東北東一西南西走向の節面を、観測波形を説明 できるよう傾斜方向に倒した面(走向262°、傾斜70°)を仮定して解析した。最大破壊伝播速度は 2.6km/sとした。理論波形の計算にはCRUST2.0(Bassin et al., 2000)およびIASP91(Kennett and Engdahl, 1991)の地下構造モデルを用いた。

- 主な結果は以下のとおり(この結果は暫定であり、今後更新することがある)。
- ・断層の大きさは走向方向に約50km、傾斜方向に約20kmであった。
- 主なすべりは破壊開始点からやや西に広がり、最大すべり量は23mであった(周辺の構造から剛 性率を39GPaとして計算)。
- ・主な破壊継続時間は約20秒であった。

・モーメントマグニチュード (Mw) は7.7 であった。

結果の見方は、http://www.data.jma.go.jp/svd/eqev/data/world/about_srcproc.html を参照。





観測波形(上:0.01Hz-0.5Hz)と理論波形(下)の比較



震央距離 30° ~100° ^{#1} の 29 観測点^{#2} (P 波: 29, SH 波: 0) を使用。
※1:近すぎると理論的に扱いづらくなる波の計算があり、逆に遠すぎる
と、液体である外核を通るため、直達放が到達しない。そのため、
評価しやすい距離の波形記録のみを使用。
※2:1RIS-DMCより取得した広帯域地震波形記録を使用。

Bassin, C., Laske, G. and Masters, G., 2000, The Current Limits of Resolution for Surface Wave Tomography in North America, EOS Trans AGU, 81, F897. Kennett, B. L. N. and E. R. Engdahl, 1991, Traveltimes for global earthquake location and phase identification, Geophys. J. Int., 105, 429-465.



参考文献

1月10日11時51分のホンジュラス北方の地震 - 体積ひずみ計の記録から推定されるMw -



気象庁が東海地域に設置している埋込式体積 ひずみ計で観測された今回の地震の波形と理論 波形の振幅比較により、地震のモーメントマグニ チュード(Mw)の推定を行った。

理論体積ひずみは気象庁 CMT 解を用い、一次元 地球構造モデル PREM の固有モード周期 45 秒~ 3300 秒の重ね合わせにより計算した。その際に、 スカラーモーメント量を Mw7.4相当から7.8相当 まで 0.1 刻みで変化させて、それぞれについて観 測波形と比較した。

体積ひずみ計の観測波形と理論波形が最もよ く整合するのは、Mw7.6相当の場合であった。

体積ひずみ計の配置図





理論波形と体積ひずみ観測点8ヵ所の観測波形との比較(下図) データには周期 120-333 秒のバンドパスフィルタを時間軸の正逆両方 向にかけている。



第4図(d) 体積ひずみ計の記録から推定されるMw

Fig. 4(d) The moment magnitude estimated from data of the borehole volume strainmeters.

1月23日 アラスカ湾の地震

2018 年 1 月 23 日 18 時 31 分(日本時間、以下同じ)にアラスカ湾の深さ 25km で Mw7.9 の地震が発生 した。この地震は発震機構(気象庁による CMT 解)が西北西-東南東方向に張力軸を持つ横ずれ断層型 で、北米プレートの下に沈み込む前の太平洋プレート内部で発生した。今回の地震の発生後、今回の地 震も含め M4.0 以上の地震が 85 回発生している(1月 31 日現在)。

気象庁は、この地震に対して、同日 18 時 56 分に遠地地震に関する情報(日本への津波の有無について調査中)、同日 19 時 50 分に遠地地震に関する情報(日本への津波の影響なし)を発表した。この地震によりコディアック島(アメリカ)で 21cm の津波を観測した。この地震による被害はなかった。

1980年以降の活動をみると、今回の地震の震央周辺(領域 a)では、時々M6を超える地震が発生しており、1990年前後には、1987年12月1日に Mw7.8、1988年3月7日に Mw7.7の地震が発生するなどまとまった地震活動がみられた。

1900 年以降の活動をみると、アラスカ周辺では、1964 年 3 月 28 日に最大級規模の地震(アラスカ地震)(M9.2)が発生し、死者 131 人等の被害が生じている。



※本資料中、震央分布図①内の今回の地震の発震機構とMwは気象庁、その他の地震の発震機構とMwはGlobal CMTによる。今回 の地震の被害状況は、OCHA (UN Office for the Coordination of Humanitarian Affairs:国連人道問題調整事務所)による(2018 年1月31日現在)。震央分布図②内の2013年以前の地震の震源要素は国際地震センター(ISCGEM)による。その他の震源要素は いずれも米国地質調査所(USGS)による(2018年1月31日現在)。1964年3月28日の地震(アラスカ地震)のMと被害は宇津の 「世界の被害地震の表」による。津波の高さは、米国海洋大気庁(NOAA)による(2018年1月31日現在)。プレート境界の位置と 進行方向はBird(2003)*より引用。*参考文献 Bird, P.(2003) An updated digital model of plate boundaries, Geochemistry Geophysics Geosystems, 4(3), 1027, doi:10.1029/2001GC000252.

第5図(a) 2018年1月23日 アラスカ湾の地震(Mw7.9) Fig. 5(a) The earthquake in the Gulf of Alaska (Mw7.9) on January 23, 2018.

1月23日 アラスカ湾の地震の発震機構解析

2018 年 1 月 23 日 18 時 31 分 (日本時間) にアラスカ湾で発生した地震について CMT 解析及び W-phase を用いた発震機構解析を行った。

1. CMT 解析 セントロイドは、北緯 56.0°、西経 149.3°、深さ 37km となった。



| Mw | Mo | 断層面解1(走向/傾斜/すべり角) | 断層面解2(走向/傾斜/すべり角) |
|-----|---------------------------|---|--|
| 7.9 | 8. 11×10^{20} Nm | 257. 4° /70. 4° /7. 2° | 165.0° /83. 2° /160. 2° |

2. W-phase の解析

W R S S

セントロイドは、北緯 56.1°、西経 148.9°、深さ 24km となった。

W-phase の解析では、震央距離 10°~90° までの 80 観測点の上下成 分、78 観測点の水平成分を用い、200~600 秒のフィルターを使用し た。

注) W-phase とは P 波から S 波付近までの長周期の実体波を指す。

| Mw | Mo | 断層面解1(走向/傾斜/すべり角) | 断層面解2(走向/傾斜/すべり角) |
|-----|--------------------------------|--|--|
| 7.9 | $8.57	imes10^{20} \mathrm{Nm}$ | 257. 6° \checkmark 81. 4° \checkmark 5. 7° | 166.8° /84. 4° /171. 3° |

(W-phase に関する参考文献)

Kanamori, H and L. Rivera, 2008, Geophys. J. Int., **175**, 222-238.

解析データには、米国大学間地震学研究連合(IRIS)のデータ 管理センター(DMC)より取得した広帯域地震波形記録を使用 した。

また、解析には金森博士及び Rivera 博士に頂いたプログラム を使用した。記して感謝する。



解析に使用した観測点配置

第5図(b) 発震機構解析 Fig. 5(b) Moment tensor solution.

2018年01月23日 アラスカ湾の地震 遠地実体波による震源過程解析(暫定)ー

2018年01月23日18時31分(日本時間)にアラスカ湾で発生した地震について、米国大学間地震 学研究連合(IRIS)のデータ管理センター(DMC)より広帯域地震波形記録を取得し、遠地実体波を 用いた震源過程解析(注1)を行った。

破壊開始点は、米国地質調査所(USGS)による震源の位置(56°2.7′N、149°4.3′W、深さ25km) とした。断層面は、気象庁 CMT 解の2枚の節面のうち東北東-西南西走向の節面(走向257°、傾斜 70°)を仮定して解析した。最大破壊伝播速度は 2.7km/s とした。理論波形の計算には CRUST2.0 (Bassin et al., 2000) および IASP91 (Kennett and Engdahl, 1991) の地下構造モデルを用いた。 主な結果は以下のとおり(この結果は暫定であり、今後更新することがある)。

- ・主な破壊領域は走向方向に約80km、傾斜方向に約10kmであった。
- ・主なすべりは破壊開始点から西南西側浅い領域に広がり、最大すべり量は 22m であった(周辺の 構造から剛性率を 46GPa として計算)。
- 主な破壊継続時間は約50秒であった。
- ・モーメントマグニチュード (Mw) は 8.0 であった。

結果の見方は、http://www.data.jma.go.jp/svd/eqev/data/world/about_srcproc.html を参照。



(注1)解析に使用したプログラム M. Kikuchi and H. Kanamori, Note on Teleseismic Body-Wave Inversion Program, http://www.eri.u-tokyo.ac.jp/ETAL/KIKUCHI/

観測波形(上:0.01Hz-0.5Hz)と理論波形(下)の比較

0 25 50 75 (秒)

199.96 UD

290.01 UD

~

mm

hum

-mm

"-Mm

-mm

-jim

IU.GNLOO ______ 349.4

-/w

- Mun ILVZ.00

ILNIL.00

325.6

327.7

328.3

329.2

335.4

ILARU.00

343.6

189.38 UD

163.48 UD -----

148.11 UD ILSIMI.00 _____ -m 330.7 152.74 UD ILBRVK.00 ______ 152.74 UD

ILKURK 00

187.68 UD

141.42 UD

IU.TIXI.00

ILAAK.00

151.64 UD

147.26 UD

151.26 UD

ILKIV.00

351.4

356.5

358.3

-mm

164.61 UD 209.29 UD Mm 146.97 110 Mm IU.KBS.00 IU.SJG.00 P MMM IU.TEIG.00 P IU.SLBS.00 P IU.WAKE.00 - MMM mm IC.ENH.00 hm -M. 122.3 5.1 240.3 296.6 85.4 102.8 117.55 UD 213.50 UD 199.53 241.44 UD 251.88 UD Am 221.49 UD CU.TGUH.00______ IU.WCL00 Am No IC.BJT.00 IU.KOND.00 - MM IU.XMAS.00 -IU.MAJO.00 P P P mn 190.3 280.0 11.9 86.1 106.0 298.3 125.45 UD 201 61 10 205.75 UD 165.81 UD 99.02 UD 177 77 10 "W CU.SDDR.00 1U.OTAV.00 ______ ILESK.00 mm MM IU.TATO.00 _____ IU.CHTO.00 _____ -m m -mm ------W 284 1 20.6 89.0 106 1 194 5 298.4 · - Mm -Am 90.24 UD \$25.07 UD 182.00 UD 120.21 UD 364.91 UD 320.24 UD Mr IU.PAB.00 -IU.CCM.00 ILJTS.00 IU.AFL00 IU.YSS.00 Imv IC.HIA.00 mm man P _____ -mm m -www 26.9 90.3 106.2 203.1 287.3 303.7 178.27 UD 192.68 UD 138.23 UD 42.72 US IU.DWPF.00 199.94 UD 150.20 UD mm нк.нкр5.00 _____ IC.LSA.00 _____ ILSACV.00 IU.ANMO.00 Mm IU.JOHN.00 P P -m -Mi ~~ 52.2 91.1 108.0 209.8 288.2 310.1 W 78.13 UD 148.44 UD 238.02 UD mm "Apr 185.94 UD 196.11 UD 260.52 UD CU.MTDJ.00 IU.TARA.00 mm mm _ hh -m 74.7 94.8 111.3 223.9 289.2 310,1 222.27 UD IU.SSPA.00 61.08 UD 253.19 UD w 131,44 UD 315.70 UD ILL SAML 00 IU.TUC.00 Mm mm IC OIZ DD m IST YAK OD MMA 1 р P P P 289.7 p mm 115.7 m 227.7 ~~ 98.4 313.1 w 159.19 UD 174.72 US 147.62 UD 296.31 UD Am 10.MAKZ.00 _____ CU.GRGR.00______ CU.BCIP.00 ILKWJN.00 mm IC.MDJ.00 P P P P -M 85.3 102.3 117.0 233.3 293.3 325.1



残差 0.3793



震央距離 30°~100°^{*1}の 59 観測点^{*2}(P波:59、SH波:0)を使用。 ※1:近すぎると理論的に扱いづらくなる波の計算があり、逆に遠すぎる と、液体である外核を通るため、直達波が到達しない。そのため、 評価しやすい距離の波形記録のみを使用。 ※2: IRIS-DMCより取得した広帯域地震波形記録を使用。

参考文献

Bassin, C., Laske, G. and Masters, G., 2000, The Current Limits of Resolution for Surface Wave Tomography in North America, EOS Trans AGU, 81, F897. Kennett, B. L. N. and E. R. Engdahl, 1991, Traveltimes for global earthquake location and phase

identification, Geophys. J. Int., 105, 429-465.

第5図(c) 遠地実体波による震源過程解析

Fig. 5(c) Source rupture process: analysis using teleseismic body-wave.

1月23日18時32分のアラスカ湾の地震 体積ひずみ計の記録から推定される Mw



田原福江観測点の観測波形と理論波形の振幅比較(上図) データには周期 120-333 秒のバンドパスフィルタを時間軸の正逆両 方向にかけている。網掛けは誤差(1σ)の範囲を示す。

気象庁が東海地域に設置している埋込式体積 ひずみ計で観測された今回の地震の波形と理論 波形の振幅比較により、地震のモーメントマグニ チュード(Mw)の推定を行った。

理論体積ひずみは気象庁 CMT 解を用い、一次元 地球構造モデル PREM の固有モード周期 45 秒~ 3300秒の重ね合わせにより計算した。その際に、 スカラーモーメント量をMw7.7相当から8.1相当 まで 0.1 刻みで変化させて、それぞれについて観 測波形と比較した。

体積ひずみ計の観測波形と理論波形が最もよ く整合するのは、Mw7.9相当の場合であった。

体積ひずみ計の配置図



理論波形と体積ひずみ観測点8ヵ所の観測波形との比較(下図) データには周期 120-333 秒のバンドパスフィルタを時間軸の正逆両方 向にかけている。



体積ひずみ計の記録から推定されるMw 第5図(d)

Fig. 5(d) The moment magnitude estimated from data of the borehole volume strainmeters.

2月26日 パプアニューギニア、ニューギニアの地震

2018 年 2 月 26 日 02 時 44 分(日本時間、以下同じ)に、パプアニューギニア、ニューギニアの深 さ 23km で Mw7.4 の地震が発生した。この地震は、インド・オーストラリアプレートの地殻内で発生し た。発震機構(気象庁による CMT 解)は北北東-南南西方向に圧力軸を持つ逆断層型である。

気象庁は、この地震について同日 03 時 11 分に遠地地震に関する情報(日本への津波の影響なし) を発表した。今回の地震の発生後、M4.5 以上の地震が 74 回発生するなど西北西-東南東方向に活動 が活発になっている(2月 28 日現在)。今回の地震により、周辺では地滑りが発生しており、死者約 98 人の被害が生じている。

1990年以降の活動をみると、今回の地震の震央付近(領域 a)では、M6.0以上の地震が数回発生しており、今回の地震とほぼ同じ場所で発生した 1993 年 8 月 20 日の Mw6.2 の地震では、負傷者 5 人の被害が生じている。

1960年以降の活動をみると、今回の地震の震央付近(領域b)では、M7を超える地震が度々発生しており、1996年2月17日に発生した Mw8.2の地震では、死者166人の被害が生じている。この地震により、父島二見で104cmの津波を観測するなど日本の広い範囲でも津波を観測した。



※本資料中、今回の地震の発震機構と Mw は気象庁による。そのほかの地震の発震機構は Global CMT による。上図内の震源要素は米 国地質調査所 (USGS) による。下図内の震源要素は国際地震センター (ISCGEM) による。今回の地震の被害は、0CHA (UN Office for the Coordination of Humanitarian Affairs:国連人道問題調整事務所)による (2018 年3月7日現在)。過去の地震の被害は、 宇津の「世界の被害地震の表」による。プレート境界の位置と進行方向は Bird (2003) *より引用。

*参考文献 Bird, P. (2003) An updated digital model of plate boundaries, Geochemistry Geophysics Geosystems, 4(3), 1027, doi:10.1029/2001GC000252.

第6図(a) 2018年2月26日 パプアニューギニア, ニューギニアの地震 (Mw7.4) Fig. 6(a) The earthquake in New Guinea, Papua New Guinea (Mw7.4) on February 26, 2018. 2月26日 パプアニューギニア、ニューギニアの地震の発震機構解析

2018 年 2 月 26 日 02 時 44 分(日本時間) にパプアニューギニア、ニューギニアで発生した地震について CMT 解析及び W-phase を用いた発震機構解析を行った。

1. CMT 解析

| Mw | Mo | 断層面解1(走向/傾斜/すべり角) | 断層面解2(走向/傾斜/すべり角) |
|-----|----------------------------------|-------------------------------|-------------------------------|
| 7.4 | $1.66 	imes 10^{20} \mathrm{Nm}$ | 109.8° /48.8° /81.4° | 302.8° /41.9° /99.7° |

2. W-phase の解析

W T E

セントロイドは、南緯 6.4°、東経 142.8°、深さ 26km となった。

セントロイドは、南緯 6.2°、東経 143.0°、深さ 17km となった。

W-phase の解析では、震央距離 10°~90°までの 50 観測点の上下成 分、33 観測点の水平成分を用い、200~600 秒のフィルターを使用した。

注) W-phase とは P 波から S 波付近までの長周期の実体波を指す。

| Mw | Mo | 断層面解1(走向/傾斜/すべり角) | 断層面解2(走向/傾斜/すべり角) |
|-----|----------------------------------|--|--|
| 7.5 | $1.89 	imes 10^{20} \mathrm{Nm}$ | 299. 0° /28. 9° /90. 9° | 118. 0° / 61. 1° / 89. 5° |

(W-phase に関する参考文献)

Kanamori, H and L. Rivera, 2008, Geophys. J. Int., **175**, 222-238.

解析データには、米国大学間地震学研究連合(IRIS)のデータ 管理センター(DMC)より取得した広帯域地震波形記録を使用 した。

また、解析には金森博士及び Rivera 博士に頂いたプログラム を使用した。記して感謝する。



解析に使用した観測点配置

第6図(b) 発震機構解析 Fig. 6(b) Moment tensor solution.

2018 年 02 月 26 日 パプアニューギニア、ニューギニアの地震 遠地実体波による震源過程解析(暫定)ー

2018 年 02 月 26 日 02 時 44 分 (日本時間) にパプアニューギニア、ニューギニアで発生した地震に ついて、米国大学間地震学研究連合(IRIS)のデータ管理センター(DMC)より広帯域地震波形記録 を取得し、遠地実体波を用いた震源過程解析(注1)を行った。

破壊開始点は、米国地質調査所(USGS)による震源の位置(6°4.0′S、142°46.0′E、深さ23km) とした。断層面は、気象庁 W-phase 解の2枚の節面のうち南南西傾斜の節面(走向 118°、傾斜 61°) を仮定して解析した。最大破壊伝播速度は2.6km/sとした。理論波形の計算にはCRUST2.0 (Bassin et

- al., 2000) および IASP91 (Kennett and Engdahl, 1991) の地下構造モデルを用いた。 主な結果は以下のとおり(この結果は暫定であり、今後更新することがある)。
- ・主な破壊領域は走向方向に約160km、傾斜方向に約30kmであった。
- ・主なすべりは破壊開始点から浅い領域に広がり、最大すべり量は 3.3m であった(周辺の構造か ら剛性率を 40GPa として計算)。
- 主な破壊継続時間は約65秒であった。
- ・モーメントマグニチュード (Mw) は7.7 であった。

結果の見方は、http://www.data.jma.go.jp/svd/egev/data/world/about_srcproc.html を参照。



(注1)解析に使用したプログラム

M. Kikuchi and H. Kanamori, Note on Teleseismic Body-Wave Inversion Program, http://www.eri.u-tokvo.ac.ip/ETAL/KIKUCHI/

観測波形(上:0.01Hz-0.5Hz)と理論波形(下)の比較









※1:近すぎると理論的に扱いづらくなる波の計算があり、逆に遠すぎる と、液体である外核を通るため、直達波が到達しない。そのため、 評価しやすい距離の波形記録のみを使用 ※2: IRIS-DMCより取得した広帯域地震波形記録を使用。

参考文献

Bassin, C., Laske, G. and Masters, G., 2000, The Current Limits of Resolution for Surface Wave Tomography in North America. EOS Trans AGU. 81. F897. Kennett, B. L. N. and E. R. Engdahl, 1991, Traveltimes for global earthquake location and phase identification, Geophys. J. Int., 105, 429-465.



Fig. 6(c) Source rupture process: analysis using teleseismic body-wave.