11-1 世界の地震活動(2015年5月~10月) Seismic Activity in the World (May – October 2015)

気象庁

Japan Meteorological Agency

今期間,世界でM6.0以上の地震は72回,M7.0以上の地震は11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, 2015年9月17日(日本時間)にチリ中部沿岸で発生したMw8.3の地震であった.

2015年5月~10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)は気象庁に,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) パプアニューギニア,ニューブリテンの地震(最大Mw7.5,第2図(a)~(e))

2015年5月1日17時06分に、パプアニューギニア、ニューブリテンの深さ57kmでMw6.8 の地震が発生した.また、南南東に約40km離れた場所で5月5日10時44分にMw7.5の地震 が発生した.これらの地震の発震機構(CMT解)は、北北西-南南東方向に圧力軸を持 つ逆断層型で、インド・オーストラリアプレートと太平洋プレートの境界付近で発生した.

(2) チリ中部沿岸の地震(Mw8.3, 第7図(a)~(f))

2015年9月17日07時54分に、チリ中部沿岸の深さ21kmでMw8.3の地震が発生した.この地震は、発震機構(CMT解)が東西方向に圧力軸を持つ逆断層型で、ナスカプレートと南米プレートの境界で発生した.この地震により、震源に近いチリのコキンボで4mを超える津波を観測するなど、日本を含む太平洋沿岸の多くの国で津波を観測した(2015年10月6日現在,NOAAによる).日本国内では岩手県久慈港(国土交通省港湾局)で78cmの津波を観測するなど、北海道から沖縄県にかけての太平洋沿岸等で津波を観測した.

(3) アフガニスタン, ヒンドゥークシの地震 (Mw7.5, 第9図(a)~(c))

2015年10月26日18時09分に、アフガニスタン、ヒンドゥークシの深さ213kmでMw7.5 の地震が発生した.この地震の発震機構(CMT解)は鉛直方向に張力軸を持つ型である. 今回の地震の震央周辺はインド・オーストラリアプレートがユーラシアプレートに衝突 している地域で、大きな被害を伴う地震が度々発生している場所である.

(4) その他の地震活動

		地震の	震源の	地震の	
発生年月日	震央地名	規模	深さ(km)	発生場所	
5月7日	ブーゲンビル―ソロモン諸島	Mw7.0	23 イント	・オーストラリアフ゜レート内	(第3図(a)~(c))
5月12日	ネパール	Mw7.2	15		(第4図(a)~(c))
7月10日	ソロモン諸島	Mw6.7	10		(第5図(a), (b))

7月18日	サンタクルーズ諸島	Mw6.9	10	太平洋プレート内	(第5図(a),	(b))
7月28日	イント゛ネシア, パプア	Mw7.0	48	太平洋プレートとインド・オーストラリアフ	『レートの境界	付近
					(第6図(a)~	-(c))
10月21日	バヌアツ諸島	Mw7.1	127	イント゛・オーストラリアフ゜レート内	(第8図(a)~	~(c))

世界の地震活動(2015年5月~7月、M≥6.0)

震源は米国地質調査所(USGS、2015年11月18日現在)、₩ (モーメントマグニチュード)は気象庁による。



第1図(a) 世界の地震活動(2015年5月~7月, M≥6.0, 深さ≤700km)
 Fig.1(a) Seismic activity in the World (May – July 2015, M≥6.0, depth≤700 km).





第1図(b) つづき(2015年8月~10月, M≧6.0, 深さ≦700km) Fig.1(b) Continued (August – October 2015, M≧6.0, depth≦700 km).

5月1日、5日 パプアニューギニア、ニューブリテンの地震

2015 年 5 月 1 日 17 時 06 分(日本時間、以下同じ)にパプアニューギニア、ニューブリテンの深さ 57km で Mw6.8 の地震①が、5 月 5 日 10 時 44 分に地震①の南南東約 40km で Mw7.5 の地震②が発生した。これ らの地震は、共に発震機構(気象庁による CMT 解)が、北北西-南南東方向に圧力軸を持つ逆断層型で、 インド・オーストラリアプレートと太平洋ブレートの境界付近で発生した。

今回の地震①,②の震央付近(領域b)では、2015年3月30日に Mw7.4の地震、4月30日に M6.7の地震が発生するなど M5.0以上の地震が 42回発生している。

2000年以降の活動を見ると、地震①、②の震央周辺(領域 a)では、2000年11月16日に Mw8.0, Mw7.8、 11月18日に Mw7.8の地震が連続して発生し、11月16日の Mw8.0の地震では、死者2人、住家被害多数 の被害を生じている。

1970年以降の活動を見ると、今回の地震の震央周辺では、M7.0以上の地震が頻繁に発生している。

なお、気象庁は、地震①について、5月1日17時36分(日本への津波の影響なし)、地震②について、 5月5日11時14分(日本への津波の有無について調査中)と同日11時51分(日本への津波の影響な し)に遠地地震に関する情報を発表した。







※本資料中、今回の地震①、(2) 友び 2009 年以降の発雲機構と Wit (玄象介による。1976 年以降の地震の非常機構と Wit & Iobal (2MT による。その他の震源要素は米国地質調査所 (USGS) による (2015 年6月1日現在)。過去の被害は、学津及び(後) 建築研究所 国際地震学センターによる「世界の被害地震の表」による。ブ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:10.1029/200160000252.

第2図(a) 2015年5月1日,5日 パプアニューギニア,ニューブリテンの地震(Mw6.8, Mw7.5) Fig.2(a) The earthquakes in New Britain, Papua New Guinea (Mw6.8, Mw7.5) on May 1 and 5, 2015.

5月1日 パプアニューギニア、ニューブリテンの地震の発震機構解析

2015 年 5 月 1 日 17 時 06 分(日本時間) にパプアニューギニア、ニューブリテンで発生した地震について CMT 解析及び W-phase を用いたメカニズム解析を行った。



2. W-phase の解析 セントロイドは、南緯 5.5°、東経 151.7°、深さ 51km となった。

W-phase の解析では、震央距離 10° ~90° までの 26 観測点の上下成 分、5 観測点の南北成分、4 観測点の東西成分を用い、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)
6.8	$1.86\!\times\!10^{19}\mathrm{Nm}$	245. 3° /35. 8° /82. 0°	75. 1° / 54. 6° / 95. 8°

(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 IRIS-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

5月5日 パプアニューギニア、ニューブリテンの地震の発震機構解析

2015 年 5 月 5 日 10 時 44 分(日本時間) にパプアニューギニア、ニューブリテンで発生した地震について CMT 解析及び W-phase を用いたメカニズム解析を行った。

W W	解析 T S	セントロイドは、南緯 5.4°、東経	152.0°、深さ 39km 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	$1.95 imes 10^{20} \mathrm{Nm}$	233.9° /35.3° /59.5°	89. 7° / 60. 2° / 109. 8°

2. W-phase の解析

セントロイドは、南緯 5.4°、東経 152.0°、深さ 41km となった。

W-phase の解析では、震央距離 10°~90°までの 47 観測点の上下成 分、17 観測点の南北成分、15 観測点の東西成分を用い、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	2. 18×10^{20} Nm	250. 6° \checkmark 25. 5° \checkmark 89. 6°	71. 0° \checkmark 64. 5° \checkmark 90. 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 IRIS-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2図(b) 発震機構解析 Fig.2(b) Moment tensor solution.

2015 年 5 月 1 日 パプアニューギニア、ニューブリテンの地震 - 遠地実体波による震源過程解析(暫定)-

2015 年 5 月 1 日 17 時 06 分(日本時間)にパプアニューギニア、ニューブリテンで発生した地震に ついて、米国地震学連合(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(5°11.7′S、151°48.0′E)とした。 深さはUSGSによる震源(57km)よりも浅い45kmとした。断層面は、気象庁CMT 解の2枚の節面のう ち、北北西傾斜の節面(左向244°、傾斜44°)を仮定して解析した。最大破壊伝播速度は3.2km/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20km、傾斜方向に約20kmであった。
- ・主なすべりは破壊開始点付近にあり、最大すべり量は 1.3m であった(周辺の構造から剛性率を 65GPa 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 6.9 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:0.002Hz-0.5Hz)と理論波形(下)の比較

0 20 40 60 80 (秒)



観測点分布



展文正確300 (100 (2003)) ※1:近すぎると理論的に扱いづらくなる波の計算があり、近に違すぎる 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.

2015 年 5 月 5 日 パプアニューギニア、ニューブリテンの地震 - 遠地実体波による震源過程解析(暫定)-

2015 年5月5日10時44分(日本時間)にパプアニューギニア、ニューブリテンで発生した地震に ついて、米国地震学連合(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 (5°27.9′S、151°53.1′E、深さ42km) とした。断層面は、Global CMT による CMT 解の2枚の節面のうち、北北西傾斜の節面 (走向247°、 傾斜37°) を仮定して解析した。最大破壊伝播速度は2.8km/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80km、傾斜方向に約90kmであった。
- ・主なすべりは破壊開始点の東方にあり、最大すべり量は 1.5m であった(周辺の構造から剛性率 を 406Pa として計算)。
- ・主な破壊継続時間は約40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/

観測波形(上:0.002Hz-0.5Hz)と理論波形(下)の比較

6 30 60 90 120(秒)



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2図(d) 遠地実体波による震源過程解析 Fig.2(d) Source rupture process: analysis using teleseismic body-wave.

(走向 247°、傾斜 37°、す

べり角 81°) を赤線で示す。

5月5日10時44分のパプアニューギニア、ニューブリテンの地震 ー 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Mw7.2相当から7.6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、Mw7.4相当の場合であった。





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2図(e) 体積ひずみ計の記録から推定されるMw

Fig.2 (e) The moment magnitude estimated from data of the borehole volume strainmeters.

5月7日 ブーゲンビルーソロモン諸島の地震

2015 年 5 月 7 日 16 時 10 分(日本時間、以下同じ)に、ブーゲンビル-ソロモン諸島の深さ 23km で Mw7.0 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が太平洋プレートに沈み込む 手前のアウターライズで発生した。発震機構は(気象庁による CMT 解)は北東-南西方向に張力軸を持 ち、アウターライズでよく見られる正断層型である。

今回の地震の震央と海溝軸を挟んだ反対側で、2014年4月11日、19日にそれぞれMw7.1、Mw7.5の地震が発生している。

1980 年以降の活動を見ると、今回の地震の震央周辺(領域 a) では、1995 年 8 月 16 日に Mw7.8 の地 震が発生するなど、M7.0 以上の地震が時々発生している。

なお、気象庁は同日16時40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。



プレートの進行方向は、インド・オーストラリアプレートと 太平洋プレートをそれぞれ固定した場合の相対的な方向である。



※本資料中、今回の地震及び 2009 年以降の地震の発震機構と Mw は気象庁による。その他の地震の発震機構と Mw は GlobalCMT による。 震源要素は米国地質調査所(USGS)による(2015 年 6 月 1 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) 2015年5月7日 ブーゲンビルーソロモン諸島の地震 (Mw7.0) Fig.3(a) The earthquake in the Bougainville - Solomon Islands region (Mw7.0) on May 7, 2015.

5月7日 ソロモン諸島の地震の発震機構解析

2015 年 5 月 7 日 16 時 10 分(日本時間)にソロモン諸島で発生した地震について CMT 解析及び W-phase を用いたメカニズム解析を行った。

セントロイドは、南緯7.2°、東経154.6°、深さ12kmとなった。 1. CMT 解析 Ņ Р W -E

	5		
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	$4.68 \times 10^{19} \text{Nm}$	309.9° / 28.2° / -79.9°	118.5° (62.3°) (-95.4°)

2. W-phase の解析

N Р W -E T Ś

セントロイドは、南緯7.1°、東経154.1°、深さ16kmとなった。

W-phase の解析では、震央距離 10°~90°までの 30 観測点の上下成 分、8 観測点の南北成分、8 観測点の東西成分を用い、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)
7.0	4. 62×10^{19} Nm	289. 6° $/27. 6^{\circ}$ $/-112. 7^{\circ}$	134.9° $\checkmark 64.7^{\circ} \checkmark -78.6^{\circ}$

(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 IRIS-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.

2015 年 5 月 7 日 ソロモン諸島の地震 - 遠地実体波による震源過程解析(暫定)-

2015年5月7日16時10分(日本時間)にソロモン諸島で発生した地震について、米国地震学連合 (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 (7°13.0′S、154°33.4′E、深さ10km) とした。断層面は、気象庁 W-phase 解析の結果の2枚の節面のうち、南西傾斜の節面(走向135°、 傾斜65°)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)。

主な結果は以下のとわり(この結果は智足でのり、今後更利することがのる

・断層の大きさは走向方向に約70km、傾斜方向に約15kmであった。

- ・主なすべりは破壊開始点付近及び南東方向にかけて広がり、最大すべり量は 4.2m であった(周辺の構造から剛性率を 406Pa として計算)。
- ・主な破壊継続時間は約25秒であった。
- ・モーメントマグニチュード (Mw) は7.2 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-tckyo.ac.jp/ETAL/KIKUCHI/

観測波形(上:0.002Hz-0.5Hz)と理論波形(下)の比較

0 15 30 45 60 (秒)



観測点分布



震央距離 30° ~100° *1 の 39 観測点*2 (P 波: 339、SH 波: 5)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3図(c) 遠地実体波による震源過程解析

Fig.3(c) Source rupture process: analysis using teleseismic body-wave.

5月12日 ネパールの地震

2015 年 5 月 12 日 16 時 05 分(日本時間、以下同じ)にネパールの深さ 15km で Mw7.2 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)は北北東-南南西方向に圧力軸を持つ逆 断層型である。

4月25日には、ネパール国内でMw7.9の地震が発生しており、今回の地震は、その最大余震である。4月25日の地震以降、4月28日頃からは余震活動は次第に低下してきていたが、5月12日に今回の地震が余震域の東端で発生した。5月31日までにM6.0を超える余震は5回発生している。

ネパール国内で、今回の地震により死者約 150 人、4月 25 日の地震からの累計では死者 8,702 人の被害を生じた。

なお、気象庁は、今回の地震について、5月12日16時31分に遠地地震に関する情報(津波の 心配なし)を発表した。





[※]本資料中、震源要素は米国地質調査所(USGS)による(6月1日現在)。ただし、今回の地震と4月25日の地震の発震機構と Mwは気象庁による。プレート境界の位置と進行方向はBird(2003)*より引用。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(2015年6月3日現在)。

*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) 2015年5月12日 ネパールの地震 (Mw7.2) Fig.4(a) The earthquake in Nepal (Mw7.2) on May 12, 2015.

5月12日 ネパールの地震の発震機構解析

2015 年 5 月 12 日 16 時 05 分(日本時間) にネパールで発生した地震について CMT 解析及び W-phase を用いたメカニズム解析を行った。



2. W-phase の解析 N

W P S

セントロイドは、北緯 27.4°、東経 85.9°、深さ 12km となった。

W-phase の解析では、震央距離 10°~90°までの 16 観測点の上下成 分、9 観測点の南北成分、11 観測点の東西成分を用い、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)
7.2	9. 01×10^{19} Nm	312. 1° / 11. 6° / 126. 5°	95. 1° / 80. 7° / 83. 0°

(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 IRIS-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.

2015 年5月12日 ネパールの地震 遠地実体波による震源過程解析(暫定)ー _

2015年5月12日16時05分(日本時間)にネパールで発生した地震について、米国地震学連合(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(27°50.2′N、86°04.6′E、深さ15km) とした。断層面は、気象庁 CMT 解の2枚の節面のうち、北東傾斜の節面(走向 308°、傾斜 11°)を 仮定して解析した。最大破壊伝播速度は 3.0km/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付近から南西方向にかけて広がり、最大すべり量は 5.2m であった(周 辺の構造から剛性率を 30GPa 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7.3 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。



星印は破壊開始点を示す。白丸は4月25日のMw7.9の地震発生後から今回 の地震発生前までの地震の震央を、灰色の丸は今回の地震発生後3日以内の 余震の震央をそれぞれ示す(M4.0以上、USGSによる)。緑線は4月25日の Mw7.9の地震のすべり分布のコンターを示し、青線はプレート境界を示す。

(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:0.002Hz-0.5Hz)と理論波形(下)の比較

0 20 40 60 (秒)



震央距離 30°~100°*1の 49 観測点*2 (P波: 47、SH波: 10)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4図(c) 遠地実体波による震源過程解析 Fig.4(c) Source rupture process: analysis using teleseismic body-wave.

(ju

15 HU 毲

断層面の設定に用いた節面

(走向 308°、傾斜 11°、す

べり角113°)を赤線で示す。

7月10日 ソロモン諸島の地震 7月18日 サンタクルーズ諸島の地震

2015 年 7 月 10 日 13 時 12 分(日本時間、以下同じ)に、ソロモン諸島の深さ 10km で Mw6.7 の地震①が 発生した。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横ずれ断層型である。

気象庁は、この地震について、同日13時40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。

また、2015年7月18日11時27分に、サンタクルーズ諸島の深さ10kmでMw6.9の地震②が発生した。 この地震は太平洋プレート内部で発生した。発震機構(気象庁によるCMT解)は南北方向に張力軸を持つ 正断層型である。この地震により、ソロモン諸島のラタで9cmなどの津波が観測された。

気象庁は、この地震について、同日12時04分(日本への津波の有無について調査中)と12時35分(日本への津波の影響なし)に遠地地震に関する情報を発表した。

1980年以降の活動を見ると、今回の地震①、②の震央周辺(領域 a)では、M7.5を超える地震が時々 発生している。2013年2月6日にはMw7.9の地震が発生し、ソロモン諸島のラタで104cmなどの津波を観 測した。日本国内でも、北海道から九州地方にかけての太平洋沿岸、沖縄県、伊豆・小笠原諸島で津波を 観測した。



※本資料中、今回の地震及び 2009 年以降の地震の発震機構と Mw は気象庁による。その他の地震の発震機構と Mw は Global CMT による。 震源要素は米国地質調査所(USGS)による(2015 年 8 月 3 日現在)。2013 年 2 月 6 日の地震の被害は USGS による。その他の被害は、 宇津及び国立研究開発法人建築研究所国際地震工学センターによる「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。海外の津波観測施設の観測値は米国海洋大気庁(NOAA)による(2015 年 8 月 6 日現在)。

*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) 2015年7月10日 ソロモン諸島の地震(Mw6.7),7月18日 サンタクルーズ諸島の地震(Mw6.9) Fig.5(a) The earthquakes in the Solomon Islands region (Mw6.7) on July 10 and in the Santa Cruz Islands region (Mw6.9) on July 18, 2015.

7月10日 ソロモン諸島の地震の発震機構解析

2015年7月10日13時12分(日本時間)にソロモン諸島で発生した地震について CMT 解析及び W-phase を用いたメカニズム解析を行った。





 354.5° /84.7° /-176.1°

(W-phase	に	関す	るす	診考文献)					
Kanamori,	Н	and	L.	Rivera,	2008,	Geophys.	J.	Int.,	175,
222-238.									

6.7

 $1.42 \times 10^{19} \text{Nm}$

解析データには IRIS-DMC より取得した広帯域地震波形記録を 使用した。

また、解析には金森博士に頂いたプログラムを使用した。記し て感謝する。



264. 1° / 86. 1° / -5. 3°

解析に使用した観測点配置

7月18日 サンタクルーズ諸島の地震の発震機構解析

2015 年 7 月 18 日 11 時 27 分(日本時間) にサンタクルーズ諸島で発生した地震について CMT 解析及 び W-phase を用いたメカニズム解析を行った。

1	CMT #	解析 NT P	セントロイドは、南緯 10.1°、東紙 王	Ě165.2°、深さ18km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)
	6.9	$3.31 imes 10^{19} \mathrm{Nm}$	115. 0° /45. 7° /-68. 7°	265. 9° /48. 2° /-110. 4°



Р

セントロイドは、南緯 10.1°、東経 165.3°、深さ 12km となった。

W-phase の解析では、震央距離 10°~90°までの 39 観測点の上下成 分、32 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)
6.9	$2.99\!\times\!10^{19}\mathrm{Nm}$	107.1° /44.7° /-79.6°	272. 6° /46. 3° /-100. 1°

(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 IRIS-DMC より取得した広帯域地震波形記録を 使用した。

また、解析には金森博士に頂いたプログラムを使用した。記し て感謝する。



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

7月28日 インドネシア、パプアの地震

2015 年 7 月 28 日 06 時 41 分(日本時間、以下同じ)に、インドネシア、パプアの深さ 48km で Mw7.0 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、太平洋プレートとインド・オーストラリアプレートの境界付近で発生した。

2000 年以降の活動を見ると、今回の地震の震央周辺(領域 a) では、M6.5 を超える地震が時々発生している。2004 年 2 月 6 日には Mw7.1 の地震、翌 7 日には Mw7.5 の地震が発生し、現地では死者37 人、負傷者 682 人の被害が生じた。

1970年以降の活動を見ると、今回の地震の震央周辺では、M7.0以上の地震が頻繁に発生している。 1996年2月17日にはM8.1の地震が発生し、父島で104cm、串本(和歌山県)で96cmなど、日本で も津波を観測した。1998年7月17日のM7.1の地震では、津波により死者2700人、負傷者数千人な どの被害が生じた。

なお、気象庁は同日07時12分に遠地地震に関する情報(津波の心配なし)を発表した。



※本資料中、今回の地震及び 2009 年以降の地震の発震機構と Mw は気象庁による。その他の地震の発震機構と Mw は Global CMT による。 震源要素は米国地質調査所(USGS)による(2015 年 8 月 3 日現在)。過去の被害は、宇津及び国立研究開発法人建築研究所国際地震 工学センターによる「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) 2015年7月28日 インドネシア,パプアの地震(Mw7.0) Fig.6(a) The earthquake in Papua, Indonesia (Mw7.0) on July 28, 2015.

7月28日 インドネシア、パプアの地震の発震機構解析

2015 年 7 月 28 日 06 時 41 分(日本時間) にインドネシア、パプアで発生した地震について CMT 解析 及び W-phase を用いたメカニズム解析を行った。

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)
7.0	$3.55 \times 10^{19} \mathrm{Nm}$	324.0° / 39. 4° / 111. 0°	117.6° / 53. 6° / 73. 6°

2. W-phase の解析

W-P S

セントロイドは、南緯 2.6°、東経 138.5°、深さ 46km となった。

W-phaseの解析では、震央距離10°~90°までの52観測点の上下成分、
39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	3.82 $ imes$ 10 ¹⁹ Nm	325.9° / 34. 6° / 116. 9°	114. 3° / 59. 6° / 72. 7°

(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 IRIS-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.

2015 年 7 月 28 日 インドネシア、パプアの地震 - 遠地実体波による震源過程解析(暫定)-

2015 年 7 月 28 日 06 時 41 分(日本時間)にインドネシア、パプアで発生した地震について、米国 地震学連合(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 (2°40.9′S、138°30.4′E、深さ48km) とした。断層面は、気象庁 CMT 解の2枚の節面のうち、観測波形を比較的よく説明できる節面(走向 118°、傾斜54°) を仮定して解析した。最大破壊伝播速度は3.2km/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)。
- ・主なすべりは破壊開始点周辺から北東方向の浅い領域にかけて広がり、最大すべり量は 0.5m で あった(周辺の構造から剛性率を65CPaとして計算)。
- 主な破壊継続時間は約25秒であった。
- ・モーメントマグニチュード (Mw) は7.1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:0.002Hz-0.5Hz)と理論波形(下)の比較

0 20 40 60 80 (秒)





震央距離 30°~100°^{*1}の 41 観測点*2 (P 波: 41、SH 波: 4)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6図(c) 遠地実体波による震源過程解析

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

2015 年9月17日 チリ中部沿岸の地震

(1) 概要

2015年9月17日07時54分(日本時間、以下同じ)にチリ中部沿岸の深さ21kmでMw8.3の地震が 発生した。この地震により、震源に近いチリの検潮所(コキンボ)で4mを超える津波を観測するな ど、日本を含む太平洋沿岸の多くの国で津波を観測した。チリ国内では、今回の地震と津波により、 死者12人、家屋全襲約60棟、家屋半襲約200棟などの被害が生じた。

気象庁は、この地震により、18日03時00分に北海道から沖縄県にかけての太平洋沿岸等に津波注 意報を発表した(同日16時40分に全て解除)。この地震に伴い、岩手県久慈港(国土交通省港湾局) で78cmの津波を観測するなど、北海道から沖縄県かけての太平洋沿岸等で津波を観測した。

(2) 地震活動

ア 発生場所と余震の状況

2015年9月17日07時54分にチリ中部沿岸の深さ21kmでMw8.3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)が東西方向に圧力軸を持つ逆断層型で、ナスカプレートと南米プレ ートの境界で発生した。

地震活動は、本震-余震型で推移しており、余震は本震を挟んで南北およそ 350km の範囲で発生している。9月30日までに M6.0以上の余震が13回発生し、最大規模の余震は9月17日08時18分に 発生した Mw7.0の地震である。



連入道问題詞愛中初刊)による(2013年9月16日現在)。フレート現外の回顧ご連行方向はDird(2003)より51H。 参考文献 Bird, P. (2003) An updated digital model of plate boundaries, Geochemistry Geophysics Geosystems, 4(3), 1027, doi:10.1029/20016C000252.

イ. 周辺の過去の地震活動

チリからペルーにかけての沿岸では、ナスカプレートが南米プレートの下に沈み込んでおり、M8 程度またはそれ以上の地震が繰り返し発生している場所である。過去には、チリ沿岸付近で発生した 地震により、日本でも津波による被害が生じている。

1868年以降、領域 b 内で発生した地震で最大規模の地震は 1960 年 5 月 23 日の Mw9.5 の地震であ る。この地震では、日本国内でも北海道から沖縄県にかけての広い範囲で津波を観測した。岩手県野 田村で 8.1m(現地調査による)の津波を観測するなど、北海道から関東地方にかけては5 m 以上の津 波を観測した所もあった。この津波により、日本国内では死者・行方不明者 142 人等の被害を生じた。 最近では、2010 年 2 月 27 に Mw8.8 の地震、2014 年 4 月 2 日に Mw8.1 の地震が発生した。いずれの 地震でも日本国内の広い範囲で津波を観測し、前者の地震では、住家の被害(床上浸水・床下浸水) 57 棟の被害を生じた。



第7図(a) 2015年9月17日 チリ中部沿岸の地震(Mw8.3) Fig.7(a) The earthquake of Near Coast of Central Chile Region (Mw8.3) on September 17, 2015.

の震源域は気象庁の解析結果を示す。

(3) 津波の観測状況

この地震に伴い、日本では、岩手県久慈港(国土交通省港湾局)で78cmの津波を観測するなど、北海 道から沖縄県にかけての太平洋沿岸等で津波を観測した。また、震源に近いチリのコキンボで 475cm、 仏領ポリネシアのヌクヒバで 137cm の津波を観測するなど、太平洋の広い範囲で津波を観測した。



表3-1 国内の津波観測施設の津波観測値

							下田港	国土交通省港湾局	18日 08-	18日 12:45 16cm
	津波観測施設名	所属	第一波	最大波	ξ	1	南伊豆町石廊崎	気象庁	18日 08:	18日 15:19 11cm
郎道府県			317 //X 刑法時刻	參理時刻	高さ	さ) 静岡県	沼津市内浦	気象庁	18日 -	18日 11:01 17cm
			30126001941	201000100	(cm)		清水	気象庁	18日 -	18日 10:40 6cm
	根室市花咲	気象庁	18日 06:20	18日 11:12	21cm		焼津	国土地理院	18日 -	18日 12:36 16cm
	釧路	気象庁	18日 06:-	18日 14:11	21cm		御前崎	気象庁	18日 08:	18日 12:59 22cm
	浜中町霧多布港	国土交通省港湾局	18日 -	18日 09:12	27cm		舞阪	気象庁	18日 07:35	18日 10:00 11cm
	十勝港	国土交通省港湾局	18日 06:	18日 11:12	24cm	愛知県	田原市赤羽根	気象庁	18日 08-	18日 12:30 26cm
化油油	えりも町庶野*1	気象庁	18日 06:-	18日 10:08	0.5m		四日市	四日市港管理組合	18日 -	18日 13:45 6cm
山市垣	浦河	国土交通省港湾局	18日 06:01	18日 09:31	16cm	= 70.00	鳥羽	気象庁	18日 09:03	18日 12:24 24cm
	苫小牧東港	国土交通省港湾局	18日 09:-	18日 12:30	21cm	二里禾	尾鷲	気象庁	18日 07:47	18日 09:30 25cm
	苫小牧西港	国土交通省港湾局	18日 -	18日 23:16	14cm		熊野市遊木	気象庁	18日 07:49	18日 13:08 15cm
	白老港	国土交通省港湾局	18日 07:29	18日 12:39	12cm		那智勝浦町浦神	気象庁	18日 07:-	18日 09:25 15cm
	函館	気象庁	18日 08:14	18日 17:16	16cm	∓n % i i iB	串本町袋港	気象庁	18日 07:-	18日 10:45 25cm
	むつ市関根浜	気象庁	18日 07:-	18日 09:56	20cm	TUTIA ILLI STO	白浜町堅田	気象庁	18日 07:25	18日 15:31 17cm
此大旧	むつ小川原港	国土交通省港湾局	18日 06:44	18日 09:09	25cm		御坊市祓井戸	気象庁	18日 09:-	18日 15:28 13cm
न कर प्रद	青森	国土交通省港湾局	18日 10:16	18日 13:15	5cm	徳島県	徳島由岐	気象庁	18日 07:59	18日 11:40 17cm
	八戸港	国土交通省港湾局	18日 07:23	18日 10:20	27cm		室戸市室戸岬	気象庁	18日 08:07	18日 09:53 18cm
	久慈港	国土交通省港湾局	18日 06:21	18日 09:38	78cm	支加量	高知	気象庁	18日 08:40	18日 12:43 15cm
	宮古	気象庁	18日 06:10	18日 09:11	17cm	同九町	土佐清水	気象庁	18日 07:54	18日 19:13 19cm
 青手県	大船渡	気象庁	18日 06:-	18日 09:50	20cm		須崎港	国土交通省港湾局	18日 -	18日 18:21 31cm
	釜石	海上保安庁	18日 06:19	18日 07:59	27cm	愛媛県	宇和島	気象庁	18日 -	18日 16:05 9cm
	岩手宮古沖*2	国土交通省港湾局	18日 -	18日 14:15	0.1m	大分県	佐伯市松浦	気象庁	18日 08-	18日 15:39 7cm
	石巻市鮎川	気象庁	18日 -	18日 10:44	36cm		日向市細島	宮崎県	18日 08:05	18日 18:54 10cm
宮城県	石巻港	国土交通省港湾局	18日 08:-	18日 13:20	18cm	宮崎県	宮崎港	国土交通省港湾局	18日 -	18日 16:56 25cm
	仙台港	国土交通省港湾局	18日 -	18日 11:55	33cm		日南市油津	気象庁	18日 -	18日 15:45 22cm
	相馬	国土地理院	18日 07:46	18日 10:31	33cm		志布志港	国土交通省港湾局	18日 -	18日 16:09 13cm
協局県	いわき市小名浜	気象庁	18日 06:-	18日 08:52	24cm		南大隅町大泊	海上保安庁	18日 -	18日 15:07 17cm
the state state	大洗	気象庁	18日 07:-	18日 11:00	34cm		種子島西之表	海上保安庁	18日 -	18日 12:12 16cm
皮斑県	神栖市鹿島港	国土交通省港湾局	18日 -	18日 14:44	35cm	鹿児島県	種子島熊野	気象庁	18日 07:55	18日 12:54 22cm
-	斜子	気象庁	18日 06-	18日 14:43	16cm		中之島	海上保安庁	18日 -	18日 12:00 14cm
十采県	館山市布良	気象庁	18日 07:-	18日 12:14	17cm		奄美市小湊	気象庁	18日 08:23	18日 10:23 25cm
	東京晴海	気象庁	18日 -	18日 08:07	5cm		奄美市名瀬	海上保安庁	18日 -	18日 16:40 14cm
	三宅島採田	気象庁	18日 -	18日 12:20	18cm		那覇	気象庁	18日 09:31	18日 13:06 10cm
	八丈島八重根*1	気象庁	18日 07-	18日 12:14	0.5m		南城市安座真	国土地理院	18日 08:42	18日 13:00 11cm
東京都	神津鳥神津鳥港	海上保安庁	18日 -	18日 12:37	23cm	沖縄県	宮古島平良	国土交通省港湾局	18日 09:19	18日 13:16 13cm
	三字鳥阿古	海上保安庁	18日 -	18日 11:16	15cm		石垣島石垣港	気象庁	18日 08-	18日 11:14 10cm
	ハナ島袖湊	海上保安庁	18 8 07-	18 8 08:50	20cm		与那国島久部良	気象庁	18日 09:18	18日 13:23 4cm
	父典二日	気象庁	18 8 05:59	18日 08:57	35cm	× #8 30 /	まは後日の結え	トレカ市ナ	- 7 - 四 へ	18 + 7
	横浜	海上保安庁	18 8 06:58	18日 07:16	7cm	※ 観測1	世は仮日の精全	fl_より変更さ	れる場合	かめる
甲余川県	三浦市油壺	国土地理院	18日 -	18日 12:48	14cm	※所属	機関の観測波用	§データをもと	に気象庁	が検測した値
		100 00 00 00 000				- 1+	津波波形が明	暗でたいため	すが決定で	さきかい ニレオ
						10.	1年11×11×11×11×11		ョルバアル(
*1 巨;	大津波観測計に	こより観測され	たことを	示す (観)	測単位	なは 0.1	n)			
*2 (†	GPS 波油計1-	トリ観測された	~ 面 易 降	を検潮所の	の細胞	順値と同	「王はで読み」	取った値を示す	(細洞)	単位け01m)
**_iauisル成山にあり既然でもに伸出升陸を快樹別の戦烈胆と回しナムで読み取つた胆を示す (観測単1/14 U.IM)										



- 第7図(b) 2015年9月17日 チリ中部沿岸の地震による津波
- Fig.7(b) The observed tsunami by the earthquake of Near Coast of Central Chile Region on September 17, 2015.

(4)気象庁が発表した津波注意報、津波情報、地震情報及び報道発表の状況

気象庁はこの地震により、18日03時00分に北 海道から沖縄県にかけての太平洋沿岸等に津波 注意報を発表し、同日16時40分に全て解除した。 今回の地震で気象庁が発表した津波注意報、津波 情報、地震情報及び報道発表の状況を下表に示す。



図4-1 9月17日のチリ中部沿岸の地震 による津波に対して発表した津波注意報

表4-1 気	記象庁が発表した津波注意報、	津波情報、	地震情報及び報道発表の状況
--------	----------------	-------	---------------

月日	時刻	情報発表、報道発表等の状況	備考(主な内容等)
9月17日	07時54分	地震発生	
	08時31分	地震情報(遠地地震に関する情報)	地震の概要、太平洋の広域に津波発生の可能性があること、
			日本への津波の影響については調査中であること
	09時54分	地震情報(遠地地震に関する情報)	海外での津波の観測状況
	11時00分	報道発表(第1報)	地震の概要、日本への津波の影響については調査中であるこ
			と、海外での津波の観測状況等
	11時19分	地震情報(地震の活動状況等に関する情報)	報道発表(第1報)の概要
	14時56分	地震情報(遠地地震に関する情報)	海外での津波の観測状況
	16時30分	報道発表(第2報)	日本への津波の影響についてはハワイでの津波の観測状況
			(17 日 24 時頃)を基に判断すること、海外での津波の観測
	in the in the		
	16時43分	地震情報(地震の活動状況等に関する情報)	報道発表(第2報)の概要
	18時59分	地震情報(遠地地震に関する情報)	海外での津波の観測状況
9月18日	00時35分	地震情報(退地地震に関する情報)	
	01 時 00 分	報追発表(第3報)	浑波注意報の発表す定(18 日 03 時頃に発表するす定)、防 災上の留意事項等
	01時11分	地震情報(地震の活動状況等に関する情報)	報道発表(第3報)の概要
	03時00分	津波注意報の発表	
		津波予報(若干の海面変動)	
		津波情報(津波到達予想時刻・予想される	
		津波の高さに関する情報)	
	03時01分	津波情報(各地の満潮時刻・津波到達予想	
		時刻に関する情報)	
	03 時 30 分	報追発表(第4報)	津波注意報の発表状況、防災上の留意事項、海外での津波の 観測状況等。
	03時35分	地震情報(地震の活動状況等に関する情報)	報道発表(第4報)の概要
	06時51分	津波情報(津波観測に関する情報)	[18 日 06 時 50 分現在の値]
	07時21分	津波情報(津波観測に関する情報)	[18 日 07 時 20 分現在の値]
	07時51分	津波情報(津波観測に関する情報)	[18 日 07 時 50 分現在の値]
	08時20分	津波情報(津波観測に関する情報)	[18 日 08 時 20 分現在の値]
	08時52分	津波情報(津波観測に関する情報)	[18 日 08 時 51 分現在の値]
	09時25分	津波情報(津波観測に関する情報)	[18 日 09 時 23 分現在の値]
	10時00分	報道発表(第5報)	防災上の留意事項、日本での津波の観測状況等
	10時08分	地震情報(地震の活動状況等に関する情報)	報道発表(第5報)の概要
	10時12分	津波情報(津波観測に関する情報)	[18日10時10分現在の値]
	10時46分	津波情報(津波観測に関する情報)	[18日10時45分現在の値]
	11時46分	津波情報(津波観測に関する情報)	[18 日 11 時 45 分現在の値] 「10 日 10 時 45 分現在 p 任]
	12時47分	津波情報(津波観測に関する情報)	[18 日 12 時 45 分現社の値] 「10 日 10 時 45 分現社 pgt]
	13時26分	津波情報(津波観測に関する情報)	
	14 時 00 分	報追発表(第6報)	防災上の留意事項、日本での津波の観測状況、津波注意報の 解除の見込み(16時頃までデータを見て判断)等
	14時06分	地震情報(地震の活動状況等に関する情報)	報道発表(第6報)の概要
	14時31分	津波情報(津波観測に関する情報)	[18日14時30分現在の値]
	15時32分	津波情報(津波観測に関する情報)	[18 日 15 時 30 分現在の値]
	16時26分	津波情報(津波観測に関する情報)	[18 日 16 時 25 分現在の値]
	16時40分	津波注意報の解除	今後1日程度は海面変動が継続することを十分認識して行動 すれば 津波による災害のおそれはなし
		津波予報 (若王の海面変動)	
	16時42分	津波情報 (津波観測に関する情報)	「18 目 16 時 25 分現在の値〕
	17時00分	報道発表 (第7報)	津波注音報の解除。防災上の留音事項。日本での津波の観測
	11.11.00.00		状況等

9月17日 チリ中部沿岸の地震の発震機構解析

2015年9月17日07時54分(日本時間)にチリ中部沿岸で発生した地震について CMT 解析及び W-phase を用いたメカニズム解析を行った。

1. CMT 角	解析	セントロイドは、南緯 31.7°、西線	蚤71.8°、深さ28kmとなった。
W-P	T	E	
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)
8.3	3. 11×10^{21} Nm	2. 6° /14. 5° /98. 5°	$173.8^{\circ} / 75.7^{\circ} / 87.8^{\circ}$

2. W-phase の解析

W P T E

セントロイドは、南緯 31.4°、西経 71.8°、深さ 24km となった。

W-phase の解析では、震央距離 10°~90° までの 39 観測点の上下成 分、38 観測点の水平成分を用い、200~1000 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)
8.2	2. 78×10^{21} Nm	356.8° /22.0° /88.1°	$178.8^{\circ} / 68.0^{\circ} / 90.8^{\circ}$

(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 IRIS-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7図(d) 発震機構解析 Fig.7(d) Moment tensor solution.

2015 年 9 月 17 日 チリ中部沿岸の地震 - 遠地実体波による震源過程解析(暫定)-

2015 年 9 月 17 日 07 時 54 分(日本時間) にチリ中部沿岸で発生した地震について、米国地震学連合(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(31°34.2′S、71°40.2′W、深さ21km) とした。断層面は、気象庁CMT 解の2枚の節面のうち、ブレート境界面に整合な低角傾斜の節面(走 向3°、傾斜14°)を仮定して解析した。最大破壊伝播速度は2.4km/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)。
- ・主なすべりは破壊開始点の北方にあり、最大すべり量は 8.6m であった(周辺の構造から剛性率 を 30GPa として計算)。
- 主な破壊継続時間は約 100 秒であった。
- ・モーメントマグニチュード (Mw) は8.4 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/KIKUCH1/

観測波形(上:0.002Hz-0.5Hz)と理論波形(下)の比較

0 40 80 120 160(秒)

10,HRV,00 0,1	CU,ANWB,00 12,3	IU,TSUM,00 P 106.2	IU.CASY.00 P	134.48 UD IU.POHA,00 P 290.0	^{339,80 UD} р 337.1
1203545 IU.HRV.00 SH 0.1	G.FDF.00 P 13.9	P 108,1	1002.33 IU.CASY.00 SH 180.9	117.91 UD IU.KIP.00 P 290.2	P 337.1 UD 207.41 UD P 337.1 UD
	G.MPG.00 29.7	512,99 IU.LSZ.00 SH 108,1	G,CCD,00 P 184.0	^{236,40} UD IU,SLBS,00 P 321.7	^{282,72} U0 NU WVT.00 P 346.1
IU.SDV.00 SH	108.45 UD IU.PAB.00 45.5	GT.BOSA.00 118.0	GT.VNDA.00 9	P 246.95 UD P 25.0 P	294.59 UD IU.DWPF.00 P 350.1
10.8858.10 P 6.5	338.07 UD IU.MACL P 47.3	G.CRZF.00	AU.MCQ.	M.NV31. SH 325.0	1996.44 NJ.DWPF.00 SH 350.1
10.5JG.00P	G.MBO.00 957.5	G.PAF.00	^{231,31} UD IU,SNZO,00 P 223.7	194.01 UD IU,COR,00	CU.MTDJ.00 352.7
P	N.RCBR.10 60.0	IU.PMSA.00 P 174,1	106.59 UD IU.RAR.00 P 252.6	G.UNM.00 P 328.8	NU.SSPA.00 P 355.0
555.76 IU.SFJD.00 SH 8.2	458-62 UD W IU.KOWA.00 W	P 180.1	IU,AFI,00 P 252.9	280.39 UD IU,ANMO,00 P 330.9	残差 0.3422





震央距離 30° ~100° ^{±1}の 40 観測点^{±2} (P 波: 40、SH 波: 7)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:RIS-DMCより取得した広帯城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7図(e) 遠地実体波による震源過程解析 Fig.7(e) Source rupture process: analysis using teleseismic body-wave.

9月17日07時54分のチリ中部沿岸の地震 - 体積ひずみ計の記録から推定されるMw -



第7図(f) 体積ひずみ計の記録から推定されるMw

Fig.7 (f) The moment magnitude estimated from data of the borehole volume strainmeters.

10月21日 バヌアツ諸島の地震

2015 年 10 月 21 日 06 時 52 分(日本時間)に、バヌアツ諸島の深さ 127km で Mw7.1 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-西南西に圧力軸を持つ型である。こ の地震の震央周辺は、インド・オーストラリアプレートが太平洋プレートの下に高角度で沈み込んで いるところで、今回の地震は、沈み込むインド・オーストラリアプレート内部で発生した。

1970年以降の活動をみると、今回の地震の震源周辺(領域 c)では、M7.0を超える地震は発生していなかった。

なお、気象庁は、この地震について、同日 07 時 15 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。



本資料中、今回の地震の発震機構と Mw は気象庁による。2014 年 1 月 2 日、2014 年 2 月 7 日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米国地質調査所 (USGS) による (2015 年 11 月 2 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8図(a) 2015年10月21日バヌアツ諸島の地震(Mw7.1)

Fig.8(a) The earthquake in the Vanuatu Islands region (Mw7.1) on October 21, 2015.

10月21日 バヌアツ諸島の地震の発震機構解析

2015年10月21日06時52分(日本時間)にバヌアツ諸島で発生した地震について CMT 解析及び W-phase を用いたメカニズム解析を行った。

1. CMT 解析 セントロイドは、南緯 14.9°、東経 167.2°、深さ 136km 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)
7.1	5.88 $\times 10^{19}$ Nm	$186.5^{\circ} / 57.9^{\circ} / 147.1^{\circ}$	295. 5° \checkmark 62. 6° \checkmark 36. 8°

2. W-phase の解析



セントロイドは、南緯 15.0°、東経 167.2°、深さ 141km となった。

W-phase の解析では、震央距離 10°~90°までの 39 観測点の上下成 分、32 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)
7.1	5.56 $\times 10^{19}$ Nm	$189.9^{\circ} \ / 58.8^{\circ} \ / 146.7^{\circ}$	298. 7° \checkmark 62. 0° \checkmark 35. 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 IRIS-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8図(b) 発震機構解析 Fig.8(b) Moment tensor solution.

2015 年 10 月 21 日 バヌアツ諸島の地震 - 遠地実体波による震源過程解析(暫定)-

2015 年 10 月 21 日 06 時 52 分(日本時間)にバヌアツ諸島で発生した地震について、米国地震学連合(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(14°50.5′S、167°18.3′E、深さ127km) とした。断層面は、気象庁CMT 解の2枚の節面のうち、北東傾斜の節面(走向296°、傾斜63°)を 仮定して解析した。最大破壊伝播速度は3.2km/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 60km、傾斜方向に約 40km であった。
- ・ 例信の人とされた向力向に新 OOKIII、 陳秋力向に対 fOKIII ての
- ・主なすべりは破壊開始点の北東方向やや深い領域から西へ広がり、最大すべり量は 1.7m であった(周辺の構造から剛性率を70GPa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7.3 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:0.002Hz-0.5Hz)と理論波形(下)の比較

· 2 · · · · · · · · (秒)





残差 0.2028

震央距離 30°~100°*1の49 観測点*2(P波:49、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8図(c) 遠地実体波による震源過程解析 Fig.8(c) Source rupture process: analysis using teleseismic body-wave.

10月26日 アフガニスタン、ヒンドゥークシの地震

(1) 概要及び最近の地震活動

2015 年 10 月 26 日 18 時 09 分(日本時間、以下同じ)にアフガニスタン、ヒンドゥークシの深さ 213km 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)が鉛直方向に張力軸を持つ 型である。今回の地震により、パキスタンで死者 279 人、アフガニスタンで死者 107 人等の被害を生じ た。

余震活動は低調であり、M6.0以上の余震は発生していない(2015年11月2日現在)。

今回の地震の震央周辺はインド・オーストラリアプレートがユーラシアプレートに衝突している地域 で、大きな被害を伴う地震が度々発生している場所である。

2000年1月以降の活動を見ると、今回の地震の震源付近(領域 b)では、M6.0以上の地震が時々発生している。2002年3月3日に深さ213km で発生した Mw7.3の地震では、地震に関連して発生した地滑りにより死者150人以上の被害を生じた。

なお、気象庁は、今回の地震について10月26日18時42分に遠地地震に関する情報を発表した。



本資料中、今回の地震の発展機構(WPIは気象FTによる。2002年3月3日の地震の発展機構はGiotacMTによる。その他の震源要素 は米国地質調査所(USGS)による(2015年11月2日現在)。プレート境界の位置と進行方向はBird(2003)*より引用。今回の地 震の被害は、00HA(UN Office for the Coordination of Humanitarian Affairs:国連人道問題調整事務所)による(2015年11月 5日現在)。2002年3月3日の地震の被害はUSGSによる。

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

(2)周辺の過去の地震活動

1900 年以降の活動を見ると、今回の地震の震央周辺(領域 c) では、M7.0以上の地震が時々発生して おり、被害を伴った地震も多数発生している。最近では、2002 年 3 月 25 日に Mw6.1 の地震(深さ 10 km) が発生し、死者約1,000 人などの被害を生じた。また、2005 年 10 月 8 日には、今回の地震の南東約 350 kmで発生した Mw7.6 の地震(深さ 15 km)により、死者約 86,000 人などの被害が生じた。



(3) 今回の地震周辺のテクトニクスと発震機構

今回の地震が発生した場所は、北上するインド・オーストラリアプレートとユーラシアプレートが衝突しているために地震活動が活発な場所である。地殻内の浅い場所で発生するものや今回発生した地震と同じように 250km 程度のやや深い場所で発生するものまで、震源が鉛直方向に広く分布している。また、今回の地震の震源周辺で発生する地震の発震機構は、鉛直方向に張力軸を持つ型が多い。



本資料中、今回の地震の発震機構と Mr は気象庁による。その他の発震機構と Mr は Global CMT による。その他の震源要素は米国地 質調査所 (USGS) による。ただし、1900 年~2009 年の震源要素は国際地震センター (ISC) による。今回の地震の被害は、0CHA に よる (2015 年 11 月 5 日現在)。過去の被害は、宇津及び国立研究開発法人遵築研究所国際地震工学センターの「世界の被害地震の 表」による。また、2005 年 10 月 8 日の地震の被害は USGS による。ブレート境界の位置と進行方向は Bird (2003) より引用。

第9図(a) 2015年10月26日 アフガニスタン, ヒンドゥークシの地震 (Mw7.5) Fig.9(a) The earthquake in the Hindu Kush, Afghanistan region (Mw7.5) on October 26, 2015.

10月26日 アフガニスタン、ヒンドゥークシの地震の発震機構解析

2015 年 10 月 26 日 18 時 9 分(日本時間)にアフガニスタン、ヒンドゥークシで発生した地震について CMT 解析及び W-phase を用いたメカニズム解析を行った。

W P P

1. CMT 解析

 Mw
 M₀
 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
 2.11×10²⁰Nm
 100.9°/70.7°/89.5°
 282.3°/19.3°/91.4°

2. W-phase の解析

W T T E

セントロイドは、北緯 36.4°、東経 70.6°、深さ 201km となった。

セントロイドは、北緯 36.8°、東経 70.4°、深さ 212km となった。

W-phaseの解析では、震央距離10°~90°までの38観測点の上下成分、
53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)
7.5	2. 30×10^{20} Nm	105.6° / 69. 0° / 92. 7°	278. 1° $/21. 2^{\circ}$ $/83. 0^{\circ}$

(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 IRIS-DMC より取得した広帯域地震波形記録を 使用した。 また、解析には金森博士に頂いたプログラムを使用した。記し て感謝する。

第9図(b) 発震機構解析 Fig.9(b) Moment tensor solution.



解析に使用した観測点配置

2015 年 10 月 26 日 アフガニスタン、ヒンドゥークシの地震 一 遠地実体波による震源過程解析(暫定)一

2015年10月26日18時09分(日本時間)にアフガニスタン、ヒンドゥークシで発生した地震につ いて、米国地震学連合(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 (36°26.4′N、70°43.0′E、深さ 213km) とした。断層面は、気象庁 CMT 解の 2 枚の節面のうち、高角傾斜の節面(走向 101°、傾斜 71°)を 仮定して解析した。最大破壊伝播速度は 3.2km/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)。

・主なすべり域の大きさは走向方向に約30km、傾斜方向に約60kmであった。

・主なすべりは破壊開始点の西方にあり、最大すべり量は 2.7m であった(周辺の構造から剛性率

を 70GPa 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7.6 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:0.002Hz-0.5Hz)と理論波形(下)の比較

0 40 ś0 120 (秒)

582.58 U.KEV.00

~





※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9図(c) 遠地実体波による震源過程解析

Fig.9(c) Source rupture process: analysis using teleseismic body-wave.