

2020年6月18日 ケルマデック諸島南方の地震

— 遠地実体波による震源過程解析（暫定） — （その1）

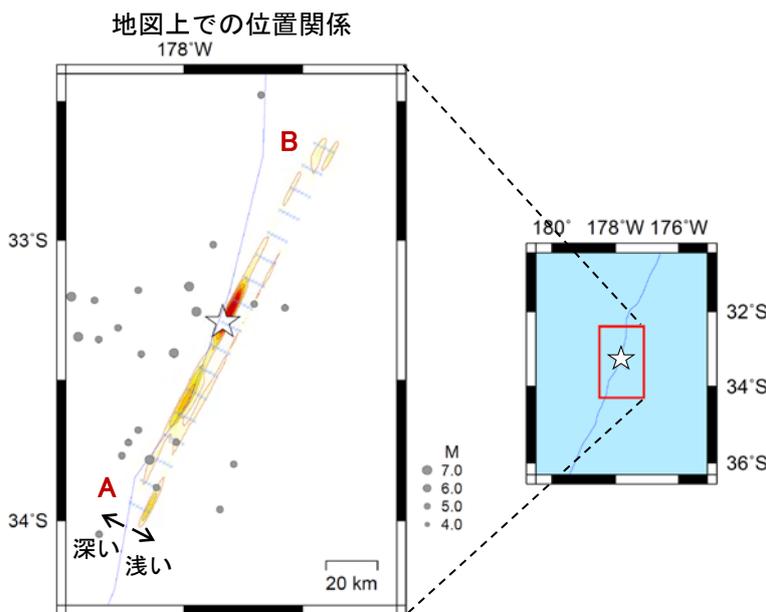
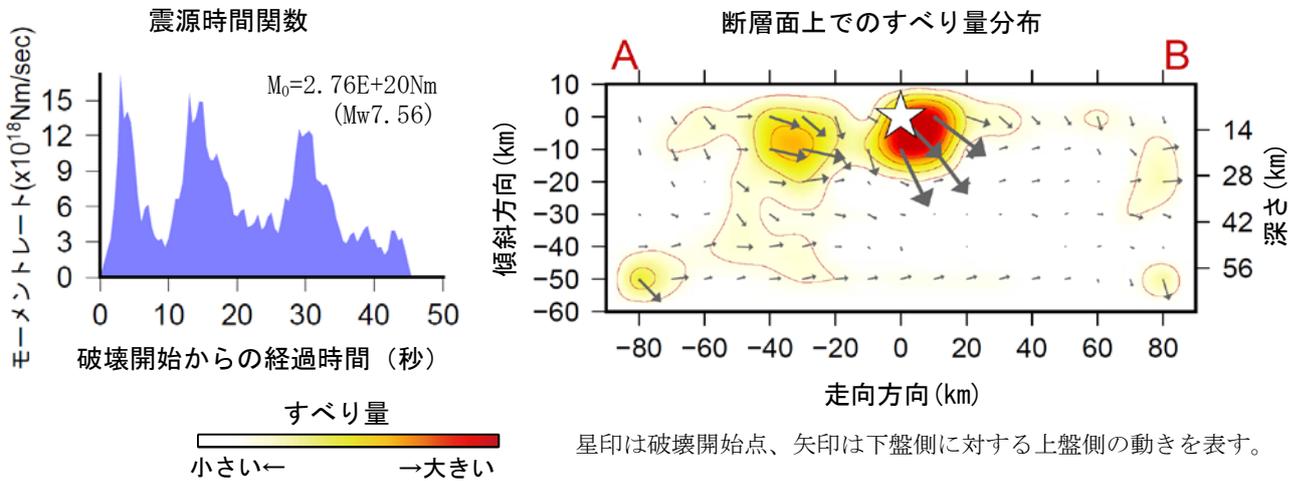
2020年6月18日21時49分（日本時間）にケルマデック諸島南方で発生した地震について、米国大学間地震学研究連合（IRIS）のデータ管理センター（DMC）より広帯域地震波形記録を取得し、遠地実体波を用いた震源過程解析（注1）を行った。

破壊開始点は、米国地質調査所（USGS）による震源の位置（33° 17.6′ S、177° 50.3′ W、深さ10km）とした。断層面は、気象庁CMT解の2枚の節面のうち、北北東-南南西走向の節面（走向27°、傾斜81°、すべり角-29°）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）。

- ・主な破壊領域は走向方向に約60km、傾斜方向に約20kmであった。
- ・主なすべりは破壊開始点から北北東方向に広がり、最大すべり量は5.0m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40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、https://www.data.jma.go.jp/svd/eqev/data/world/about_srcproc.html を参照。



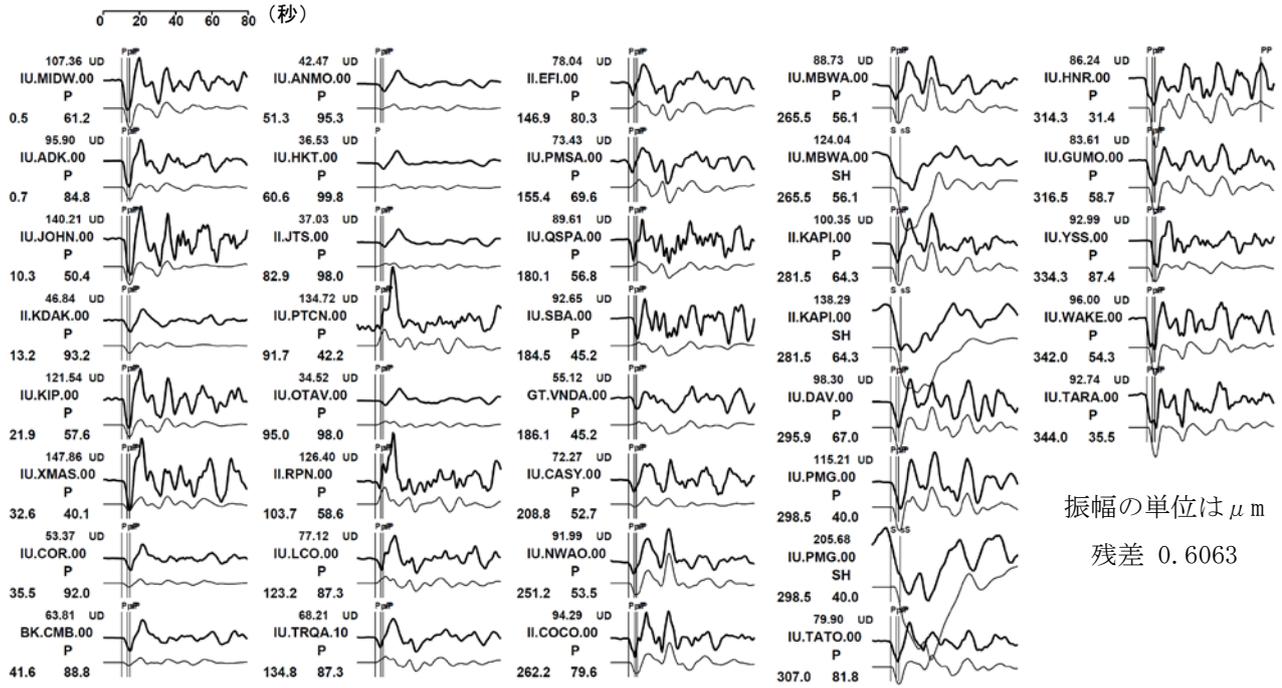
星印は破壊開始点を示す。灰色の丸は今回の地震の発生後10日以内の地震の震央を示す（M4.0以上、USGSによる）。青線はプレート境界を示す。

（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/>

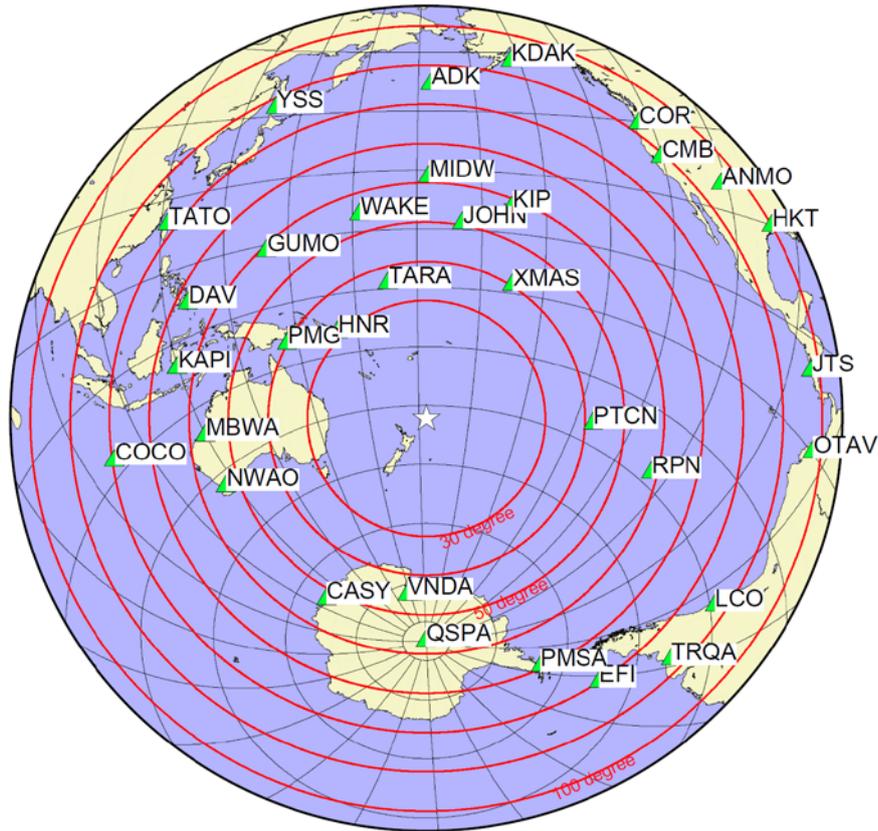
作成日：2020/06/29

観測波形（上：0.01Hz-0.5Hz）と理論波形（下）の比較



振幅の単位は μm
残差 0.6063

観測点分布



- 震央距離 $30^{\circ} \sim 100^{\circ}$ ※1 の 37 観測点※2 (P 波 : 34, SH 波 : 3) を使用。
- ※1 : 近すぎると理論的に扱いつ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.

2020年6月18日 ケルマデック諸島南方の地震

— 遠地実体波による震源過程解析（暫定） — （その2）

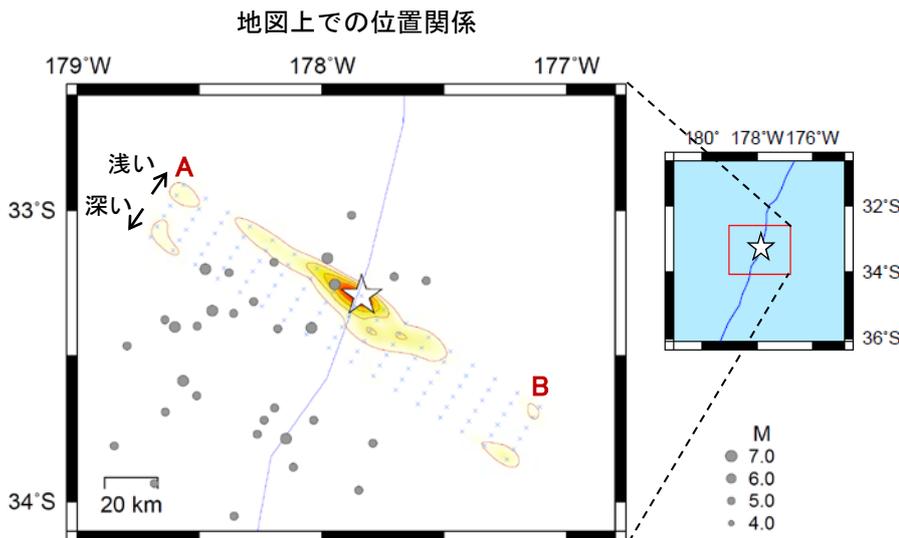
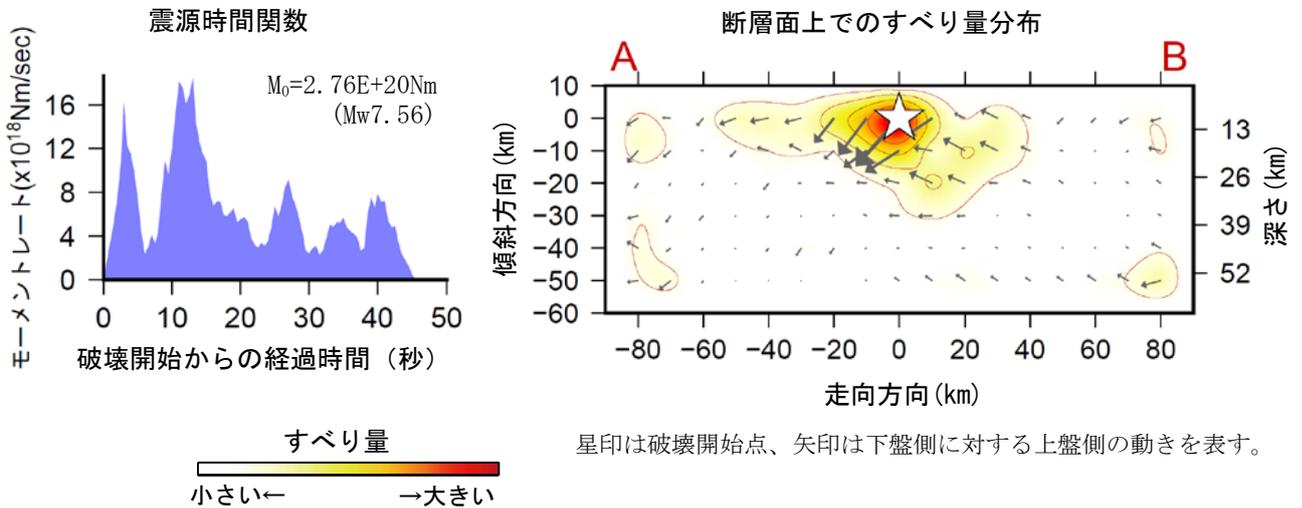
2020年6月18日21時49分（日本時間）にケルマデック諸島南方で発生した地震について、米国大学間地震学研究連合（IRIS）のデータ管理センター（DMC）より広帯域地震波形記録を取得し、遠地実体波を用いた震源過程解析（注1）を行った。

破壊開始点は、米国地質調査所（USGS）による震源の位置（33° 17.6′ S、177° 50.3′ W、深さ10km）とした。断層面は、気象庁CMT解の2枚の節面のうち、西北西—東南東走向の節面（走向122°、傾斜62°、すべり角-170°）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。

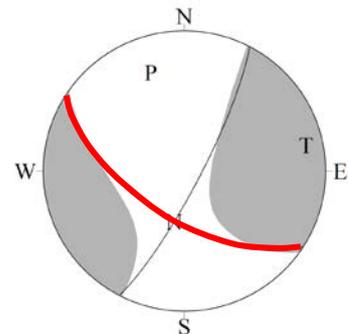
主な結果は以下のとおり（この結果は暫定であり、今後更新することがある）。

- ・主な破壊領域は走向方向に約30km、傾斜方向に約20kmであった。
- ・主なすべりは破壊開始点から西北西方向に広がり、最大すべり量は6.5m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45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、https://www.data.jma.go.jp/svd/eqev/data/world/about_srcproc.html を参照。



解析に用いた断層パラメータ：
走向122°、傾斜62°、すべり角-170°
（気象庁CMT解の値を用いた。）



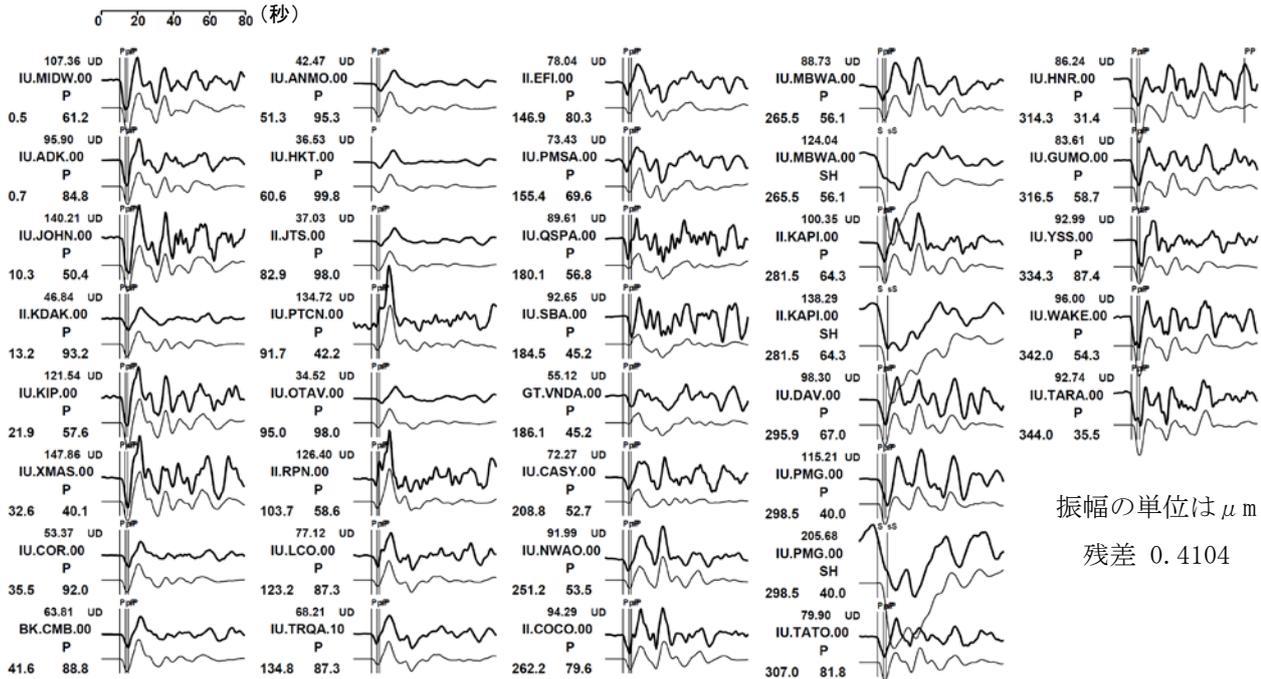
星印は破壊開始点を示す。灰色の丸は今回の地震の発生後10日以内の地震の震央を示す（M4.0以上、USGSによる）。青線はプレート境界を示す。

（注1）解析に使用したプログラム

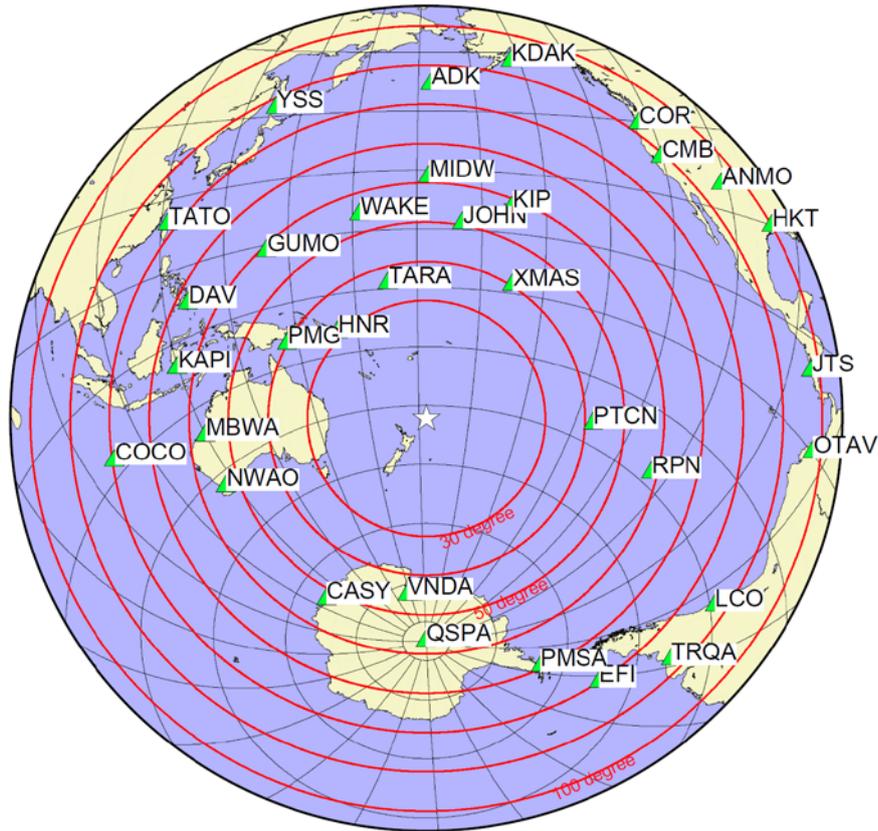
M. Kikuchi and H. Kanamori, Note on Teleseismic Body-Wave Inversion Program,
<http://www.eri.u-tokyo.ac.jp/ETAL/KIKUCHI/>

作成日：2020/06/29

観測波形（上：0.01Hz-0.5Hz）と理論波形（下）の比較



観測点分布



- 震央距離 30° ~100° ※1 の 37 観測点※2 (P 波 : 34, SH 波 : 3) を使用。
- ※1 : 近すぎると理論的に扱いつ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.