

2013 年 11 月 17 日 スコシア海の地震 ー 遠地実体波による震源過程解析（暫定） ー

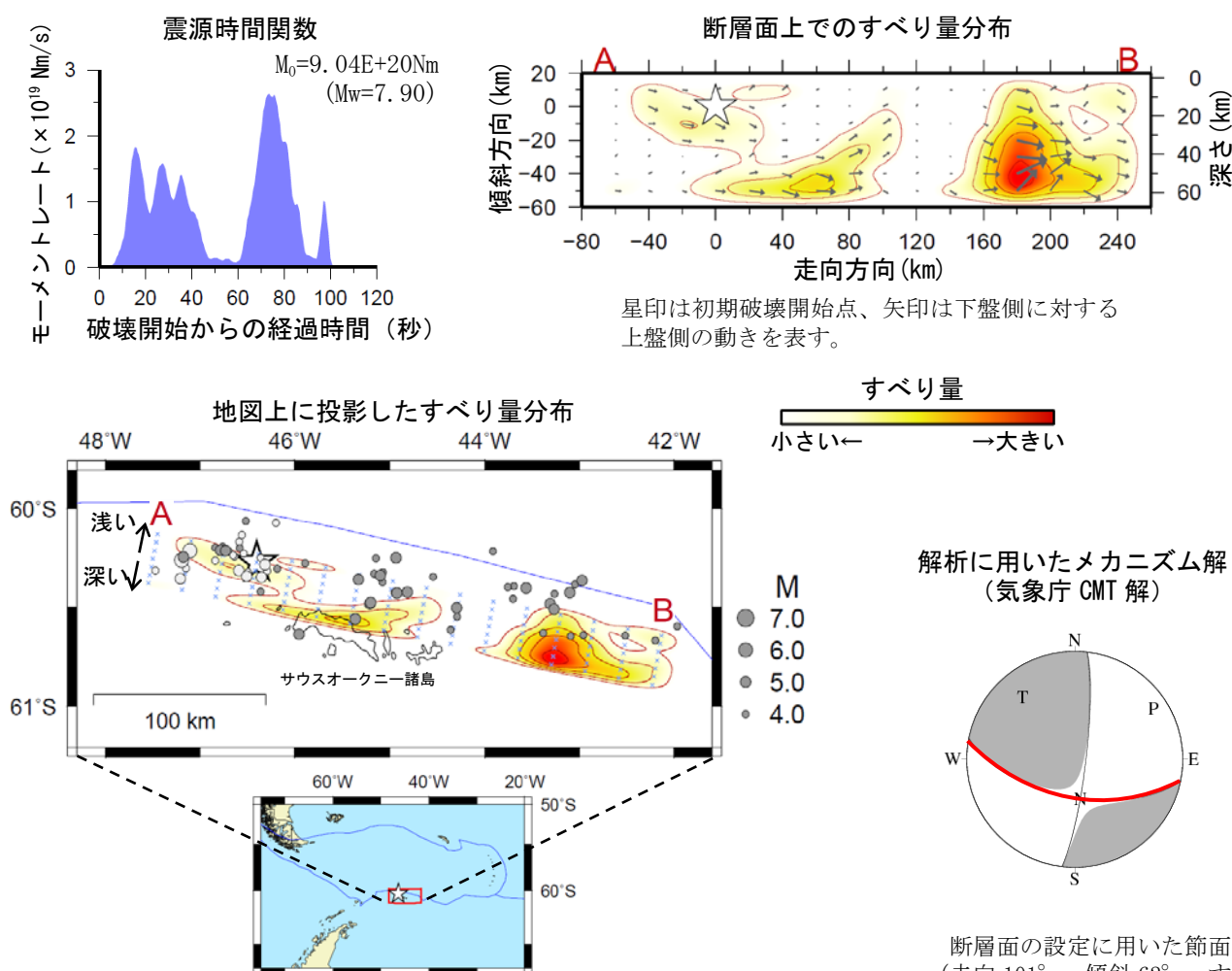
2013 年 11 月 17 日 18 時 04 分（日本時間）にスコシア海で発生した地震について、米国地震学連合（IRIS）のデータ管理センター（DMC）より広帯域地震波形記録を取得し、遠地実体波を用いた震源過程解析（注 1）を行った。

初期破壊開始点は、米国地質調査所（USGS）による震央の位置（60° 16.4′ S、46° 24.0′ W）とした。深さは USGS による震源（10km）よりも深い 15km とした。断層面は、気象庁 CMT 解の 2 枚の節面のうち、余震分布に整合的な東西走向の節面（走向 101°、傾斜 62°）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）。

- ・断層の大きさは長さ約 280km、幅約 60km であった。
- ・主なすべりは初期破壊開始点の東方にあり、最大すべり量は 2.1m であった（周辺の構造から剛性率を 65GPa として計算）。
- ・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 7.9 であった。

結果の見方は、http://www.seisvol.kishou.go.jp/eq/sourceprocess/about_srcproc.html を参照。

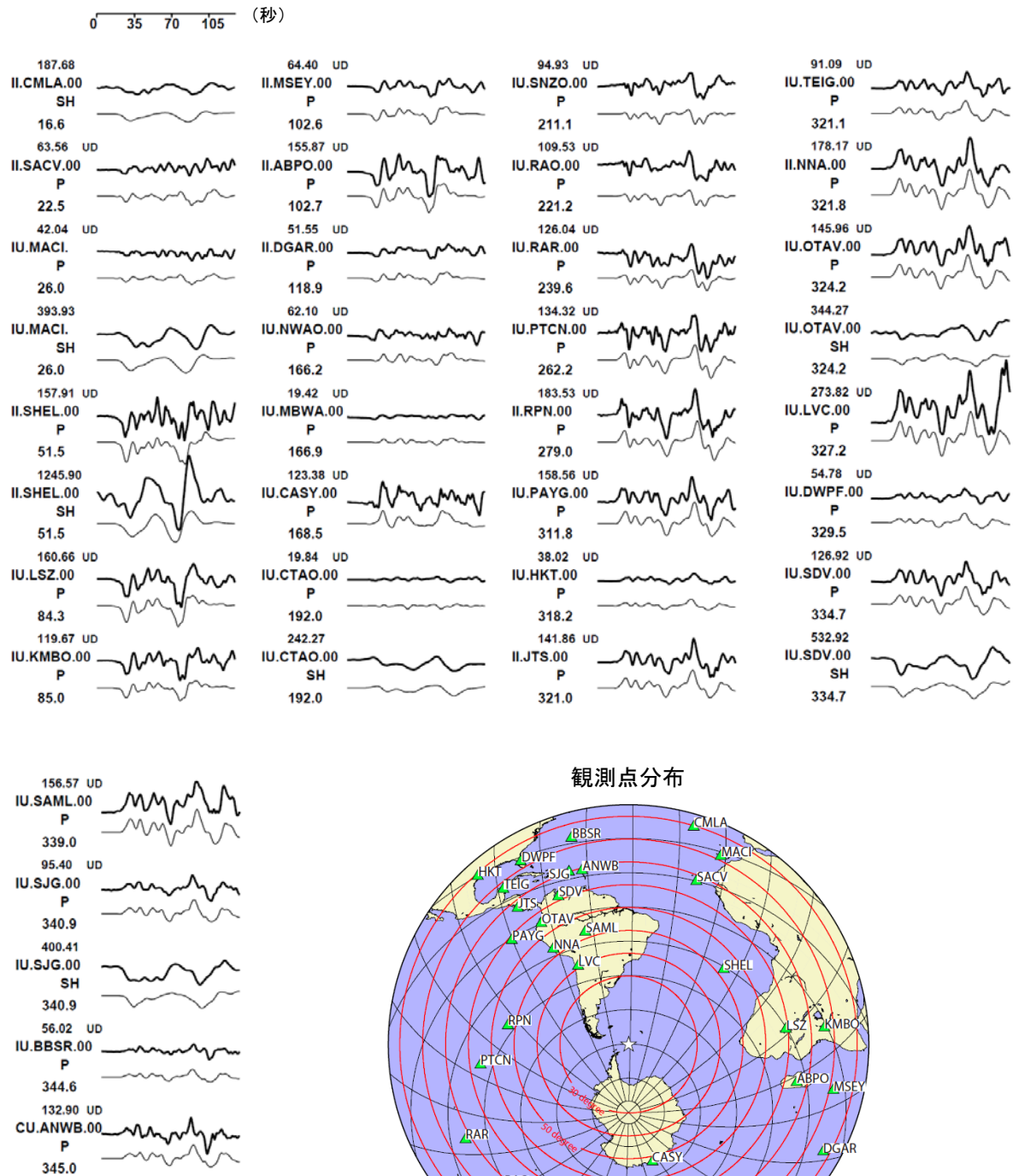


星印は初期破壊開始点を示す。薄灰色の丸は本震発生 4 日前から本震発生直前までの地震、濃い灰色の丸は本震発生後 1 日以内の余震の震央を示す（M4.0 以上、USGS による）。青線はプレート境界を示す。

（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/>

観測波形（上：0.002Hz-0.5Hz）と理論波形（下）の比較



残差 0.4220

震央距離 $30^{\circ} \sim 100^{\circ}$ ※¹の31観測点※²（P波：30、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：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.