

（3）遠地実体波による震源過程解析（暫定）

2025年1月7日10時05分（日本時間）にチベット自治区（中国）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3）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（28° 38.3′ N、87° 21.6′ E、深さ10km）とした。断層面は、USGSのW-phase解の2枚の節面のうち、南北走向の西傾斜の節面（走向187°、傾斜49°、すべり角-78°）を仮定して解析した。最大破壊伝播速度は2.5km/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50km、傾斜方向に約10kmであった。
- ・主なすべりは、破壊開始点から北側の浅い領域に広がり、最大すべり量は2.5mであった（周辺の構造から剛性率を33GPa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7.1であった。

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

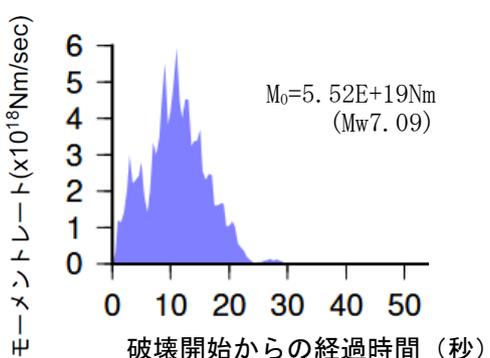
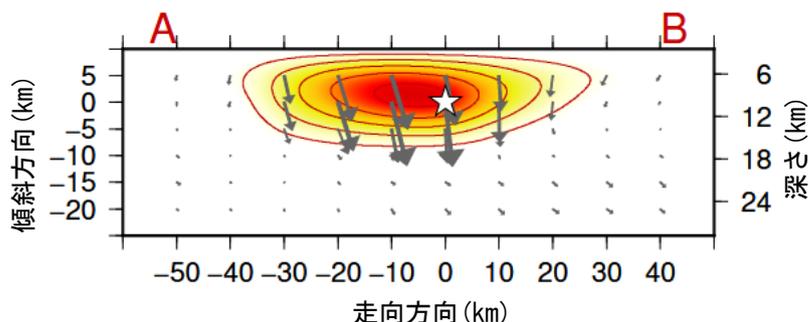


図3-1 震源時間関数



星印は破壊開始点、矢印は下盤側に対する上盤側の動きを表す。

すべり量
小さい ← → 大きい
図3-2 断層面上でのすべり量分布

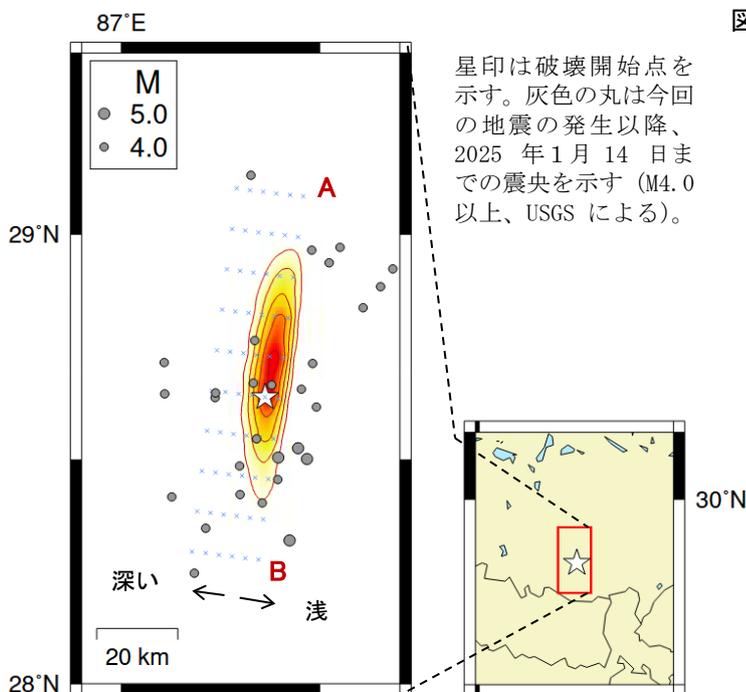
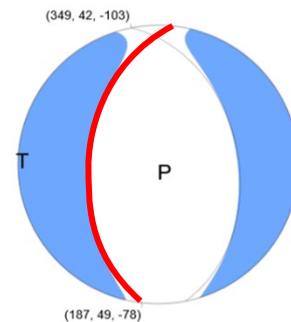


図3-3 地図上での位置関係

走向187°、傾斜49°、すべり角-78°
(USGSのW-phase解の値を用いた。)



解析に用いた断層パラメータを震源球の赤線で示す。
W-phase解の画像はUSGSのHPより引用。

図3-4 解析に用いた断層パラメータ

（注3）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：2025/1/15

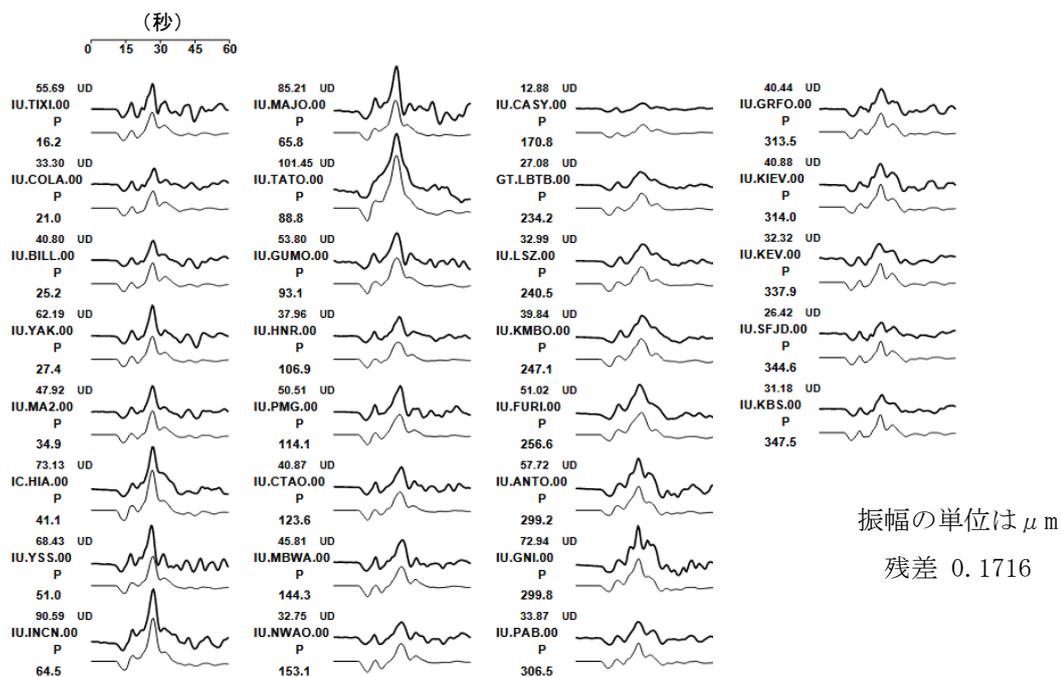


図3-5 観測波形（上：0.01Hz-0.5Hz）と理論波形（下）の比較

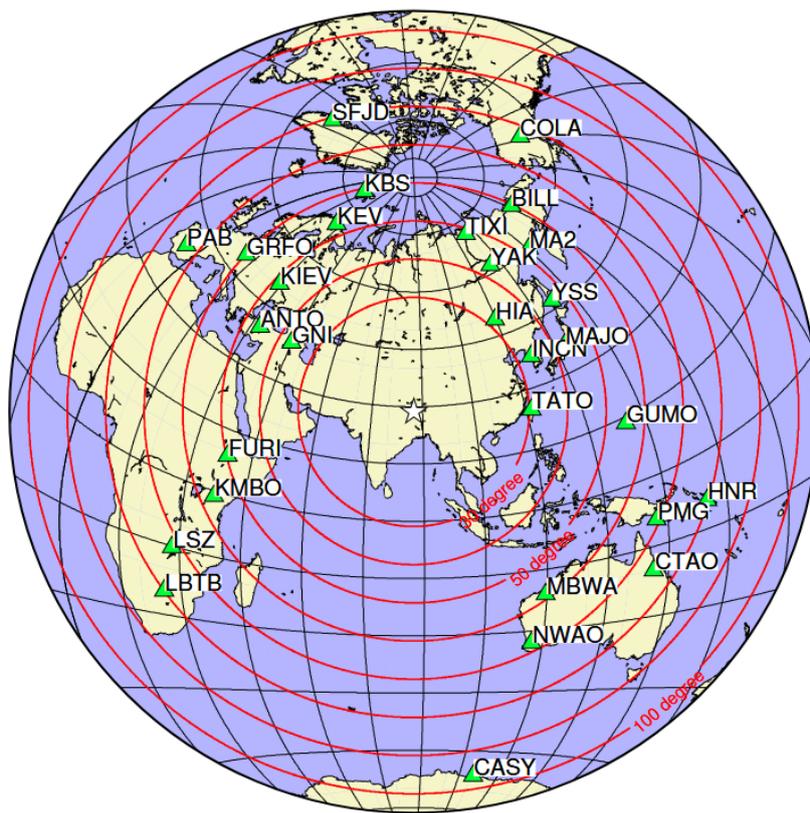


図3-6 観測点分布

震央距離 $30^{\circ} \sim 100^{\circ}$ ※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.

作成日：2025/1/15