9-2 鳥取県中部の地震(2015年10月18日)

Central Tottori Prefecture earthquake (October 18, 2015)

京都大学防災研究所

Disaster Prevention Research Institute, Kyoto University

2015 年 10 月 18 日 8 時 30 分と 8 時 36 分に, 鳥取県中部を震源とする, それぞれ M4.2 と M4.3 の地震が発生した. どちらの地震でも震央に近い湯梨浜町で震度 4 を観測した.

図 1 は鳥取県周辺の震央分布図である. 京都大学鳥取観測所と気象庁の震源データによる 1976 年 6 月から 2015 年 9 月までの地震を赤丸で, 2015 年 10 月以降の地震を黒丸で示す. 星印はこの期間に発生した M5 以上の地震, 緑の実線は活断層, 黒の破線は県境である. 2015 年 10 月 18 日に発生した M4.2 と M4.3 の地震を含む今回の活動は, 1983 年 10 月 31 日の M6.2 の地震の余震域の中に発生している.

図 2 は、図 1 の青太線内に発生した M3 以上の地震に対する MT ダイアグラムである. この地域では、1983 年の M6.2 の地震以降の地震活動は低い状態であったことが分かる.

我々は、1976年までさかのぼって、京都大学防災研究所と気象庁の読み取り値をマージしたもの に、一元化震源データの読み取り値を加えたデータセットに対して、連結震源決定法による再決定 を行った、その結果を図3~図5に示す、図3は鳥取県中部地域の震央分布である、1983年の余震 分布は北西-南東方向に延びているが、2015年の活動域は東北東-西南西に分布している.この方 向は鳥取地方の海岸線に平行な地震帯の走向,あるいは 1943 年鳥取地震の震源断層の走向にほぼ一 致する. 図 4 は 1983 年の余震分布の走向(図 3 の AA')での深さ分布である. AA'から±1.5 km内 の地震がプロットされている. 1983 年の本震 (M6.2) を赤い星印で示す. 余震分布が断層面の広が りを表すとすると、1983年の地震は南東側の深い部分から北西側の浅い部分に向かって破壊したと 考えられる. 2015 年の活動は, 1983 年の破壊の終端部分に位置しているように見える. 図 5 は 2015 年の地震分布の走向(図3のBB')での深さ分布である. BB'から±1.5 km 内の地震がプロットさ れている. 深さ4kmに震源が集中するのは、この深さにある正の速度不連続(図6)による解析的 な原因と考えられる. 図 6 に連結震源決定法により推定された速度構造を実線で示す. 破線は JMA2001 モデルである. 推定された速度構造は JMA2001 に比べて, 4 km より浅部においてかなり 遅く, 6 km 以深では少し速い. なお, レゾリューションがある深さは 4~12 km である. 図 7 は連 結震源決定法により推定された観測点ごとの走時残差(P 波:左, S 波:右)である. 島根半島, 鳥取平野など海岸部に正の残差が,中国山地に負の残差が見られる.

2015年の M4.2 と M4.3 の地震の深さは、我々の再決定では 3.6 km と 4.3 km に求まっていて、気象庁の震源の深さの 7.7 km と 7.8 km に比べて、有意に浅い. このことがマグニチュードに対して震度が大きくなった一因ではないかと考えられる.

図8は2005年4月から2009年12月までのGEONET観測点の水平速度分布図である。同期間の30km以浅の気象庁一元化震源データを赤点で示す。右図は日本海から太平洋までのN80°E方向の速度成分プロファイルである。島根県東部から鳥取県にかけてのひずみ集中帯の変動は、鉛直右横ずれ断層の深部で年間4~5mm程度のすべりが生じていることによって説明できる。

図9に最近1年間の震源域周辺における京大防災研及び国土地理院のGNSS観測点の水平変位分布を示す. 震源域周辺でも右横ずれのせん断変形が進行していることがわかる. 変位ベクトルは,

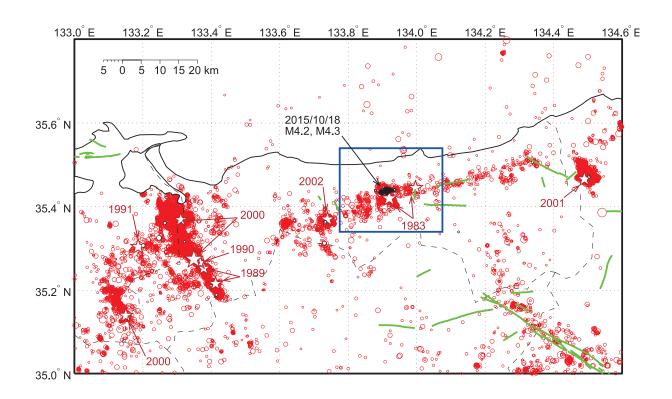
2014 年 10 月 15 日 \sim 24 日の平均座標値と 2015 年 10 月 15 日 \sim 24 日の平均座標値の差を表す. 赤点と青点は、それぞれ 1998 年 \sim 2014 年と 2015 年 10 月の気象庁一元化震源データである.

図 10 に震源域近傍の最近 1 年間の GNSS 観測点 KRKH (左) と KRNS (右) の座標時系列を示す. 10 月中旬の地震活動に伴った変化は見られない. 基準局は GEONET 三隅(950388)観測点である. 図 11 に,山陰地方の地震帯におけるメカニズム解の P 軸の方位分布 (左上),主応力軸 (中上), 応力比 R の頻度分布 (右上) を示す (Kawanishi et al., 2009). 主応力軸は, 青が最大主圧縮応力 (σ1), 赤が最小主圧縮応力 (σ3), 緑が中間主応力 (σ2) である. 左下の模式図に示すように最大主圧縮応力軸 (黒矢印)の回転は深部延長のすべりにより説明可能である.

(澁谷拓郎・西村卓也・飯尾能久)

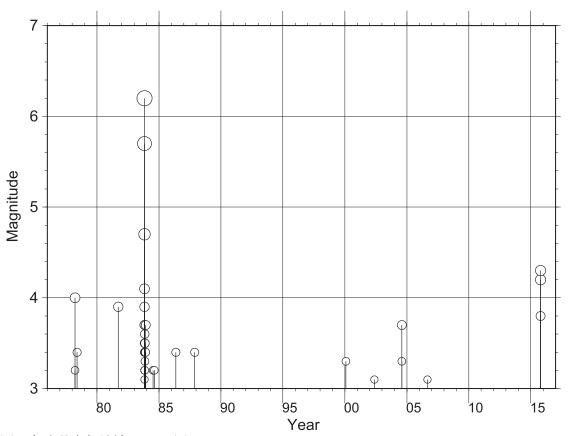
参考文献

Kawanishi, R., Y. Iio, Y. Yukutake, T. Shibutani, H. Katao, Local stress concentration in the seismic belt along the Japan Sea coast inferred from precise focal mechanisms: Implications for the stress accumulation process on intraplate earthquake faults, J. Geophys. Res., 114, B01309, doi: 10.1029/2008JB005765, 2009.

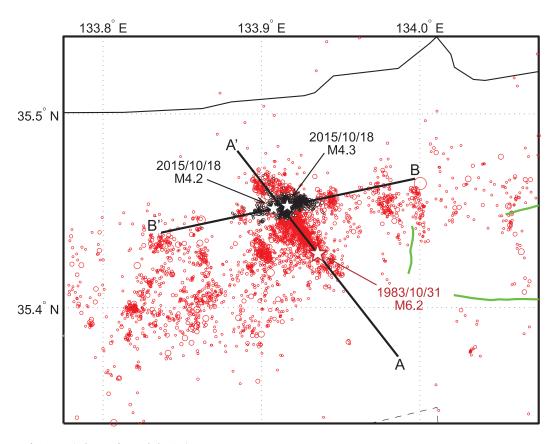


第1図 鳥取県周辺の震央分布図.

Fig. 1 Epicenter distribution in and around Tottori Prefecture.

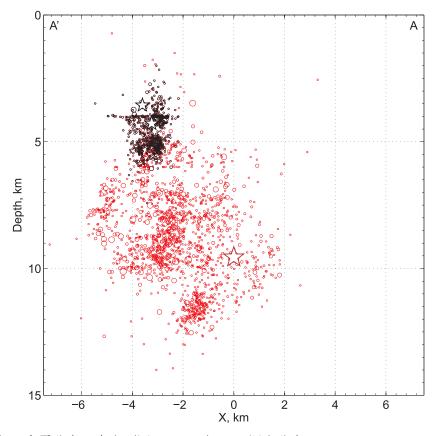


第2図 鳥取県中部地域のM-T図. Fig. 2 M-T diagram for the central Tottori area.



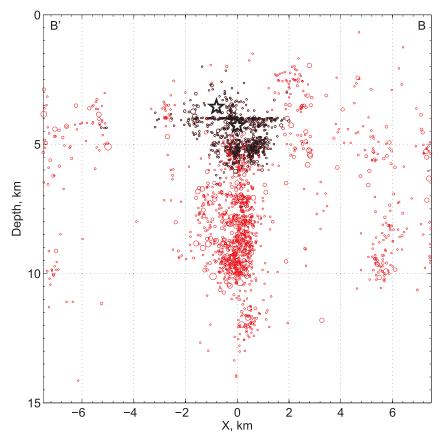
第3図 鳥取県中部地域の震央分布.

Fig. 3 Epicenter distribution in the central Tottori area.



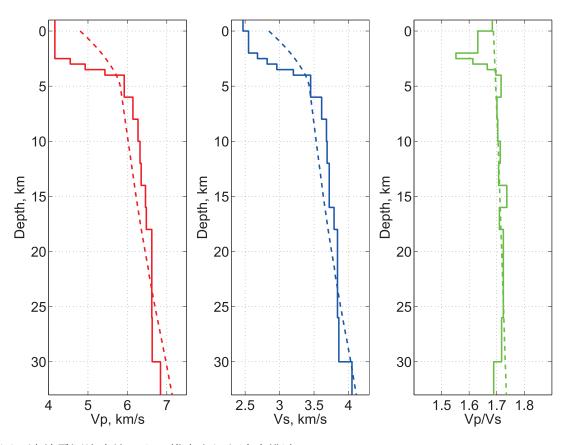
第4図 1983年の余震分布の走向(図3のAA')での深さ分布.

Fig. 4 Depth distribution along the strike (AA' in Fig.3) of the aftershock distribution of the 1983 event.



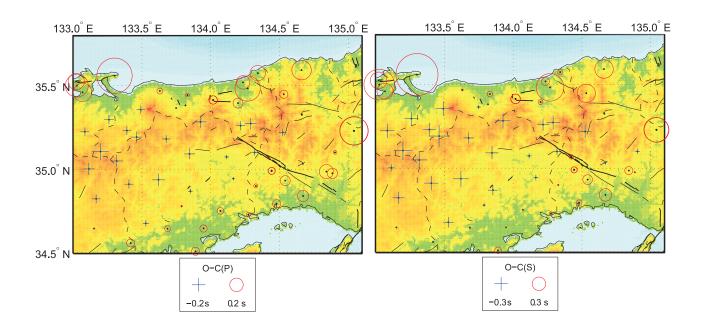
第5図 2015年の地震分布の走向(図3のBB')での深さ分布.

Fig. 5 Depth distribution along the strike (BB' in Fig.3) of the epicenter distribution of the 2015 events.



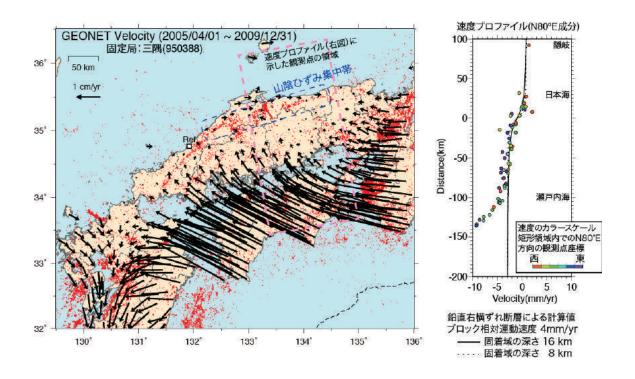
第6図 連結震源決定法により推定された速度構造.

Fig. 6 Seismic velocity structure estimated from a JHD method.

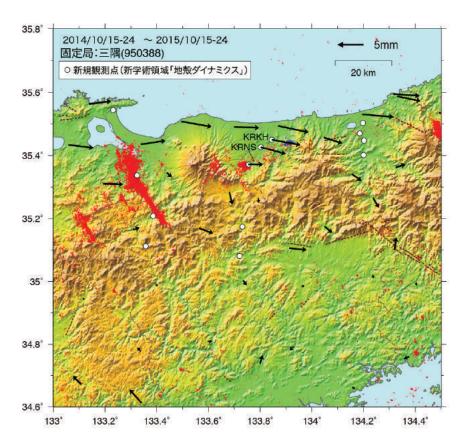


第7図 連結震源決定法により推定された観測点ごとの走時残差.

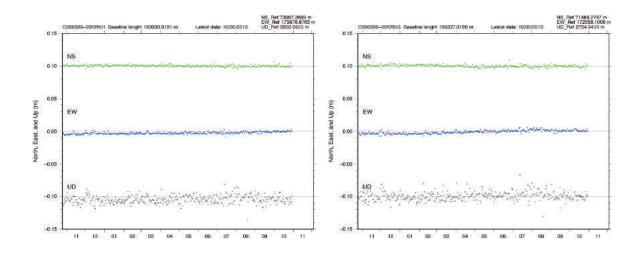
Fig. 7 Travel time residuals estimated from a JHD method.



第8図 2005年4月から2009年12月までのGEONET観測点の水平速度分布図. Fig. 8 Horizontal velocities at GEONET stations from April 2005 to December 2009.

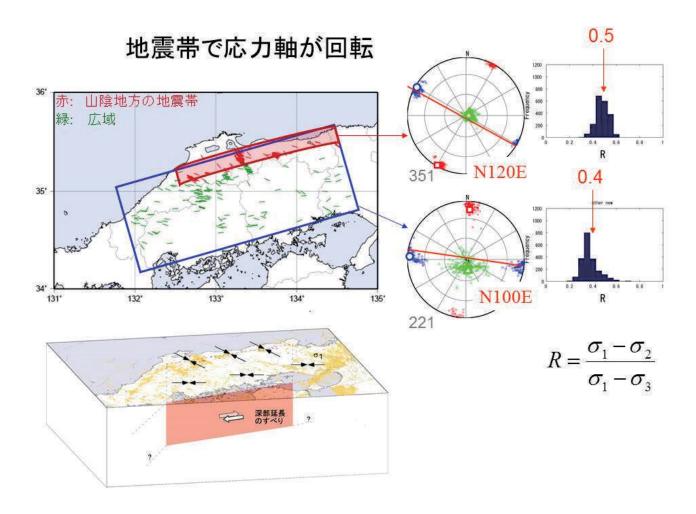


第9回 最近1年間の震源域周辺における京大防災研及び国土地理院のGNSS観測点の水平変位分布図. Fig. 9 Horizontal displacements at GNSS stations in and around the source area in the last 12 months.



第10図 震源域近傍の最近1年間のGNSS観測点の座標時系列.

Fig. 10 Results of continuous GNSS measurements in the vicinity of the source area in the last 12 months.



第11図 山陰地方の地震帯における応力場.

Fig. 11 Stress field in the seismic belt in San'in District.