## 3-9 本震による最大主応力軸の回転 - 2011 年東北沖地震により応力はどの程度解放 されたか?

Rotation of the maximum principal stress axis by the 2011 Tohoku-oki earthquake – To what extent was the background deviatoric stress released by the earthquake?

東北大学大学院理学研究科

## Graduate School of Science, Tohoku University

2011 年東北地方太平沖地震の発生に伴う応力場の変化を、本震前後に震源域周辺に発生した地 震のメカニズム解の応力テンソルインバージョンにより検出し、得られたσ<sub>1</sub>軸の回転角の値か ら、東北地方太平洋沖地震の発生によりそれを惹き起こした応力が殆ど解放されたことを見出した (Hasegawa et al., 2011).

用いたメカニズム解は、防災科学技術研究所の F-net データによるモーメントテンソル解 (http:// www.bosai.go,jp/e/index.html) である. 1997 年~本震前の期間に図 1 の挿入地図の領域 A およ び領域 B に発生した地震のメカニズム解を用いて応力テンソルインバージョンを行い,得られた た $\sigma_1$ ,  $\sigma_2$ ,  $\sigma_3$ 軸を図 1 (b) および (d) に示す. 同様に、本震後~4月6日の期間のそれを図 2 (b) および (d) に示す. ここで、震源断層近傍の地震を選択するため、プレート境界 (Nakajima et al, 2009) を中心にして深さ方向に 25km の幅を持つ領域内に発生した地震に限定し、かつ M<sub>w</sub> 4.0 以 上で、モーメントテンソル解の variance reduction が 70% 以上の地震を応力テンソルインバージョ ンに用いた. 図から、本震に伴って $\sigma_1$ ,  $\sigma_3$ 軸が回転したことがわかる.  $\sigma_1$ 軸と本震の断層面 (プ レート境界面) となす角の時間変化を図 3 に示す. ただし、ここでプレート境界面の傾斜角を 20 度と仮定している.かつ、本震前の期間は 1997 年~2004 年、2000 年 5 月~2007 年 5 月、2004 年 ~2011 年 3 月 10 日の 3 つの期間についてそれぞれ応力テンソルインバージョンを行い、その結果 を図にプロットしている. $\sigma_1$ 軸がプレート境界面となす角は、本震前はほぼ 45 度程度であった のが、本震の発生に伴って約 80 度と高角になったことがわかる.

このような主応力軸の回転は、本震の断層運動によりもたらされたものであると考えられる(図 4). Hardebeck and Hauksson(2011)は、地震前の $\sigma_1$ 軸と断層面とのなす角 $\theta$ と地震発生による  $\sigma_1$ 軸の回転角 $\Delta \theta$ との関係式を、2次元の場合について求めた。それを図5に、 $\Delta \tau / \tau \epsilon r$ ラ メータとして示す。ここで、 $\Delta \tau$ は本震のストレスドロップ、 $\tau$ は本震前の偏差応力である。この 図の上に、図1、2で求められた結果を重ねてプロットすると(図5赤丸)、 $\Delta \tau / \tau$ はおよそ 0.9 ~ 0.95 となる。すなわち、地震前の応力は、東北地方太平洋沖地震の発生によってほとんど解放 された(応力降下はほぼ完全だった)と推定される。地震後、太平洋下の浅い地震の中に、正断層 型の余震が多数発生しているのは、それが原因である。GPS データに基づく slip model から推定 された average stress drop  $\Delta \tau$ はおおよそ 20MPa である (Iinuma et al., 2011)。従って、地震前の 偏差応力  $\tau$  は~ 22MPa、すなわち強度は~ 22MPa 程度となる。震源断層の深さの平均的な被り圧 が約 600MPa であることを考慮すると、プレート境界面は weak fault であると言える。その原因 が overpressured fluids によると仮定すると、間隙流体圧比 $\lambda = P_f / \sigma_n$ (間隙流体圧と法線応力 の比)は、 $\lambda = \sim 0.94$ と推定される。(ただし、 $c = 0, \mu = 0.6$ と仮定した。)

(長谷川昭・吉田圭佑・岡田知己)

## 参考文献

- 1) Hardebeck, J., and E. Hauksson, Crustal stress field in southern California and its implications for fault mechanics, J. Geophys. Res., 106(B10), 21859-21882, 2001.
- 2) Hasegawa, A., K. Yoshida, and T. Okada, Nearly complete stress drop in the 2011 Mw 9.0 off the Pacific coast of Tohoku Earthquake, Earth Planets Space, in press, 2011.
- 3) Iinuma T., M. Ohzono, Y. Ohta, and S. Miura, Coseismic slip distribution of the 2011 Off the Pacific Coast of Tohoku Earthquake (M9.0) estimated based on GPS data – Was the asperity in Miyagi-oki ruptured?, Earth Planets Space, in press, 2011.
- 4) Nakajima, J., F. Hirose, and A. Hasegawa, Seismotectonics beneath the Tokyo metropolitan area: Effect of slab-slab contact and overlap on seismicity, J. Geophys. Res., 114, B08309, doi:10.1029/2008JB006101., 2009.





図1 本震前の期間 (1997年~本震) における (a), (c) メカニズ ム解の P 軸 (赤), B 軸 (緑), T 軸 (青)の分布と (b), (d) 応力テ ンソルインパージョンで得られた  $\sigma_1$  軸 (赤),  $\sigma_2$  軸 (緑),  $\sigma_3$ 軸 (青)の分布. 挿入図の領域 A 内の地震のそれを上図 ((a), (b)) に, 領域 B のそれを下図 ((c), (d)) に示す. Fig. 1 (a)P(red square), B(green) and T (blue) axes of focal mechanisms and (b)best fit principal stress  $\sigma_1$  (red circle),  $\sigma_2$  (green triangle) and  $\sigma_3$  (blue square) projected on the lower focal hemisphere by equal area projection for earthquakes that occurred before the Tohoku earthquake in region A. (c) and (d) show those for events in region B. In (b) and (d), principal (d) show those for events in region B. In (b) and (d), principal stresses falling within 68% and 95% confidence levels are shown by lighter colors. Focal mechanisms for the period of 1997-March 10 2011 are used for the inversions.



図2 本震後の期間(本震~4月6日)における(a), (c) メカニズム解のP軸(赤), B軸(緑), T軸(青)の分 布と(b), (d)応力テンソルインバージョンで得られた $\sigma_1$ 軸(赤),  $\sigma_2$ 軸(緑),  $\sigma_3$ 軸(青)の分布. 他は図1と 同じ. Fig. 2 (a)P, B and T axes of focal mechanisms and (b)

best fit principal stress  $\sigma_1$ ,  $\sigma_2$  and  $\sigma_3$  for earthquakes that occurred after the East off Tohoku earthquake in region A. (c) and (d) show those for events in region B. Focal mechanisms for the period of March 12 - April 6 2011 are used for the inversions. Others are the same as in Fig. 2.



Year

図3  $\sigma_1$ 軸と本震の断層面となす角の時間変化. 領域 A のそれを青丸で, 領域 B のそれを赤丸で示す. Fig. 3 Temporal change of angle of  $\sigma_1$  to the mainshock fault plane. Those for regions A and B are shown by red and blue circles, respectively. Vertical lines show the confidence range.



図4 断層面でのすべりに伴う $\sigma_1$ 軸の回転. Fig. 4 Assumed geometry of stress rotation due to slip on the fault.



図5 σ<sub>1</sub>軸と本震の断層面となす角θとσ<sub>1</sub>軸の回転角△θとの関係(Hardebeck and Hauksson, 2011). △τ / τを パラメータとして表す. 領域 A, Bの地震について推定された値を赤丸で示す.
Fig. 5 Rotation of σ<sub>1</sub> axis (△θ) as a function of angle of σ<sub>1</sub> axis to the fault plane (θ) for various values of △τ / τ, the ratio of stress drop to the deviatoric stress (Hardebeck and Hauksson, 2001). Presently estimated rotation angles for regions A and B are plotted by solid circles with the confidence ranges.