# 四川大地震(汶川地震)の震源断層と地震動

纐纈 一起<sup>1)</sup>, 引間 和人<sup>2)</sup>, 三宅 弘恵<sup>3)</sup>, 丸山岳朗<sup>4)</sup>, 王自法<sup>5)</sup>

- 1) 東京大学地震研究所 教授, koketsu@eri.u-tokyo.ac.jp
- 2) 東京大学地震研究所 特任研究員, hikima@eri.u-tokyo.ac.jp
- 3) 東京大学地震研究所 助教, hiroe@eri.u-tokyo.ac.jp
- 4) 東京大学理学系研究科 大学院生, takeaki@eri.u-tokyo.ac.jp
- 5) 中国地震局工程力学研究所 教授

## 1. はじめに

2008 年四川大地震(汶川地震)は現地時間の 5 月 12 日に中国四川省の龍門山衝上断層帯で発生し, 死者 69,226 人,行方不明者 17,923 人,負傷者 374,643 人の人的被害や(9月 18 日発表,国務院震 災救援対策本部),8,451 億元にのぼる直接の経済 的損害(9月4日発表,国家汶川地震専門家委員 会)をもたらした.この地震による地震動は世界中 に展開された地震計のネットワークで観測され,数 時間ののちには公開されているので,このデータを 解析することにより推定された 2008 年汶川地震の 震源断層と地震動について,「橋梁と基礎」のため に執筆した報告<sup>1)</sup>を基に紹介する.また,中国国内 の強震計ネットワークによる観測記録も,その後, 利用可能となったので,それらの速報的な解析結果 も American Geophysical Union の 2008 年秋季大会 で報告した内容<sup>2)</sup>に基づいて紹介する.

#### 2. 地表地震断層

2008 年汶川地震による地震動は世界中に伝播し, International Federation of Digital Seismograph Networks (FDSN)の観測点で観測されているので, その遠地記録を Incorporated Research Institutions for SeismologyのData Management Center (IRIS DMC)から入手した.入手した遠地記 録を点震源解析<sup>3)</sup>したり,米国地質調査所(USGS) やGlobal CMT Project (ハーバード大より移管) による Centroid Moment Tensor インバージョン結 果を参照することにより,汶川地震の断層モデル形 状を概ね決めることができる.しかし,断層モデル の詳細な位置はこれらから決定することは困難で, 地表地震断層の調査や余震分布から検討されるのが



通常である.

遠地記録の点震源解析の結果(図-1)を見ると, 2008 年汶川地震の震源断層は南側で北西傾斜の低 角逆断層,北側は多少の北西傾斜の逆断層成分を含 む高角の横ずれ断層であることが予想される.一方, Koketsu et al.<sup>4)</sup>は四川大地震復旧技術支援連絡会 議<sup>5,6)</sup>や Hao et al.<sup>7,8)</sup>による地表地震断層の調査結 果をコンパイルし(図-2の▲と●),龍門山衝上 断層帯であらかじめ知られていた断層トレース <sup>9,10,11)</sup>(図-2の実線)と比較した.なお,図-2で は、地球観測技術衛星「だいち(ALOS)」に搭載の, PRISM という装置の画像から推定された地表地震断 層の位置<sup>12)</sup>(■印)も併せて示した.

比較の結果,龍門山衝上断層帯の南半分では,同 断層帯を構成する3 断層系のうちもっとも南東側 (もっとも四川盆地寄り)の灌県-安県断層系 (Guanxian-Anxian fault zone)に沿って地表地震 断層がみつかっているように見えるのに対して,北 半分では映秀-北川断層系(Yingxiu-Beichuan fault zone)に沿っているように見える.こうした 南半分の断層面と北半分の断層面の位置関係は,南 側が北西傾斜の低角断層,北側が高角断層であると いう前述の点震源解析の結果と調和的である.

#### 3. 余震分布と断層モデル

USGS による本震後 1 週間の余震分布 (図-3のド ット)を見ても、南半分では余震の震央が灌県-安 県断層系から北西側 (チベット高原側)に分布して いるのに対して、北半分では映秀-北川断層系前後 から北西側に分布しているように見える.このこと もやはり、図-2から推定される断層面の位置関係 と調和的である.そこで 2008 年汶川地震の断層モ デルは南北の2セグメントから成る構成とし、各セ グメントの幾何形状は図-2と図-3に示した格子面 のように決定した.

ところが、中国地震局<sup>13)</sup>や Kirby et al.<sup>14</sup>によ る予備的な検討結果では、南部セグメントでも映秀 ー北川断層系を地表地震断層としている.しかし、 この位置に南部セグメントの上端を持ってくると、 点震源解析(図-1)で得られている低角傾斜の断 層モデルを設定することができない.また、図-2 の灌県-安県断層系沿いに南から3番目の●地点 (彭州市白鹿鎮)では、図-4のような非常に明瞭 で大きなすべりの地表地震断層(断層変位は上下変 位だけでも約3m)が出現しているので、ここでは まず南部セグメントの断層モデルとして、その上端 を灌県-安県断層系付近の地表近くとした.





図-4 彭州市白鹿鎮の校庭に現れた地表地震断層

図-3 余震分布と断層モデルの比較

## 4. 震源インバージョン(1)

図-2,3の断層モデルと,IRIS DMC からダウン ロードした記録から抽出した遠地実体波を用いて, 震源過程のインバージョン (震源インバージョン) を行った.インバージョン法には Yoshida et al. (1996)<sup>15</sup>と Hikima and Koketsu (2005)<sup>16</sup>よるもの を用い,グリーン関数は Kikuchi and Kanamori (1991)<sup>3)</sup>に基づいて計算した.このインバージョン により得られたすべり分布 (北西側上盤の動き)を 図-5に示した.主要なすべりは長さ250 kmの間で 起こっているので,断層面の幅40 kmを掛けると断 層面積は10,000 km<sup>2</sup>となる.右側(南西側)の南 部セグメントでは逆断層成分が主体となっているの に対して,左側(北東側)の北部セグメントでは横 ずれが主体となっている.また,どちらのセグメン トにもひとつずつ, すべりの大きな場所(アスペリ ティ)が現れた.両方の合計で地震モーメントは  $1.0 \times 10^{21}$  Nm となり,これはモーメントマグニチ ュード(*M*) 7.9 に相当する.最大すべり量は約 9 m である.

このすべり分布を地表に投影して、断層トレース や余震震央と重ね描いたものを図-6に示した.余 震はアスペリティの周辺で起こっているように見受 けられる.また、南部セグメントにある最大アスペ リティは、この地域では唯一カンブリア紀以前の岩 石で構成された灌彭山塊(Pengguan Massif)の位 置に復元されており、その地質学意味合いを十分に 検討する必要があろう.





図-6 地表面に投影した遠地実体波インバージョ ンのすべり分布

### 5. 震源インバージョン(2)

前節の震源インバージョンに、震源域近傍で観測 された強震動データを追加していく作業を現在、進 めている.最初の試みとして、2008 年 10 月に Journal of Earthquake Engineering and Engineering Vibration の Vol. 28 の Supplement<sup>17)</sup>の中で出版された3観測点(WCW, MZQ, SFB)の強震動データ(図-7)を追加して、前節の 遠地実体波データと併せて同時インバージョンを行 った. 強震動のグリーン関数は Kohketsu (1985) <sup>18)</sup>に基づいて計算した.

この暫定的な同時インバージョンにより得られた すべり分布(北西側上盤の動き)を図-8に,それ を地表に投影して断層トレースや余震分布を重ね描 いたものを図-9に示した.図-8,図-9を遠地実 体波データのみのインバージョン結果(図-5,図-6)と比較すると,全体の地震モーメントや M<sub>4</sub>は ほとんど変化しないが,南部セグメントの最大アス ペリティの形状が変化するなど,アスペリティの詳 細な構造が見えてきた.

追加した強震動データはわずか3観測点であり, 図-9に示すようにそれら観測点も南部セグメント の周辺に限られるので,まだ断定的なことが言える 状態ではない.今後,北部セグメント周辺などの強 震動データをさらに追加して,詳細で精度の高い震 源モデルを構築していく予定である.また,人工衛 星搭載の合成開ロレーダーによる画像の解析から, 映秀-北川断層系のうち南部領域内の部分も地震時 にすべりを起こしたとの報告がある<sup>19)</sup>.図-2や図 -4などから南部セグメントで灌県-安県断層系が 動いたのは明らかであるから,これは南部セグメン トが灌県-安県断層系と映秀-北川断層系の二面で 構成されている可能性を示唆している.こうした二 重面の断層モデルも検討する予定である.



図-7 震源域近傍の観測点(右:WCW,中:MZQ,左:SFB)における未調整の強震動データ<sup>17)</sup>.上から東 西・上下・南北成分のそれぞれ加速度,速度,変位波形



図-8 遠地実体波と強震動データの同時インバージョンにより得られたすべり分布(北西側上盤の動き)



図-9 地表面に投影した遠地実体波と強震動デ ータの同時インバージョンのすべり分布

## 6. 地震動

Journal of Earthquake Engineering and Engineering Vibration の Vol. 28 の Supplement<sup>17)</sup>の中では,震度の分布(図-10)や 最大加速度の分布(図-11)も公開された. それらと図-6などのすべり分布を比較すると,大きな震度や最大加速度が震源域(地下で震源断層が広がっている領域),特にアスペリティの直上で起こっているように見える.

中国の震度階は改正メルカリ震度階に似た 12 階 級であるが、震度 XII は史上いまだ与えられたこと がないので、南部と北部のアスペリティの直上には 事実上の最大震度である震度 XI が現れている.し たがって、甚大な被害をもたらした最大の要因とし ては、やはり震源域の強震動を挙げざるをえないで あろう.なお、震度 IX の分布や最大加速度 500 gal の分布を見ると、震源域の南部では北部に比べ、 それらの分布が南東側に延びているように見える. この事実は余震分布と同じように、南部セグメント の断層面が北部セグメントの断層面に比べ低角で南 東側に延びている、われわれの断層モデルや二重面 の断層モデルを支持しているだろう.

このほか,震源域からの距離が 1,500 km 以上離 れている北京,上海,台北などの高層ビル内では, 2008 年汶川地震からの長周期地震動が観測,体感 されたことも付記しておきたい.





[参考文献]

- 額纈一起:四川大地震(汶川地震)の震源断層 と地震動,橋梁と基礎, Vol. 42, No. 12, pp. 19~21 (2008)
- K. Koketsu, K. Hikima, H. Miyake, T. Maruyama, Z. Wang: Source process and ground motions of the 2008 Wenchuan, China, earthquake, Eos Trans. AGU, Vol. 89, No. 53, Fall Meet. Suppl., Abstract S31B-1914 (2008)
- M. Kikuchi, H. Kanamori: Inversion of complex body waves - III, Bull. Seismol. Soc. Am., Vol. 81, pp. 2335~2350 (1991)
- K. Koketsu, K. Hikima, H. Miyake, T. Maruyama: Source process and ground motions of the 2008 Sichuan, China,

earthquake, Proc. 14th World Conf. Earthq. Eng., S31-027 (2008)

- 5)四川大地震復旧技術支援連絡会議:報告会資料, 土木学会(2008)
- 6) 纐纈一起,岩田知孝:「四川大地震復旧技術支援連絡会議」活動報告,日本地震学会ニュースレター,Vol. 20,No. 4,pp. 6~7 (2008)
- 7) 郝憲生,藤原広行,司宏俊:中国四川大地震の 現地調査速報,防災科研ニュース,No. 164, pp. 12~17 (2008a)
- 8) K. X.-S. Hao, H. Si, H. Fujiwara: A preliminary investigation of the coseismic surface ruptures for the Wenchuan earthquake of 12 May 2008, Sichuan, China, Proc. 14th World Conf. Earthq. Eng., S31-007 (2008b)
- 9) E. Kirby, K. X. Whipple, W. Tang, Z. Chen: Distribution of active rock uplift along the eastern margin of the Tibetan Plateau: Inferences from bedrock channel longitudinal profiles, J. Geophys. Res., Vol. 108, 2217, doi:10.1029/2001JB000861 (2003)
- 10) B. C. Burchfiel, Z. Chen, Y. Liu, L. H. Royden, Tectonics of the Longmen Shan and adjacent regions, Central China, Int. Geol. Rev., Vol. 37, pp. 661~735 (1995)
- 11) A. L. Densmore, M. A. Ellis, Y. Li, R. Zhou, G. S. Hancock, N. Richardson: Active tectonics of the Beichuan and Pengguan faults at the eastern margin of the Tibetan Plateau, Tectonics, Vol. 26, TC4005, doi:10.1029/2006TC001987 (2007)
- 12) 小荒井衛,中埜貴元,岩橋純子:中国・四川省 の地震による地表地震断層を ALOS PRISM 単画 像により判読(速報), http://cais.gsi.go.jp/Research/geoinfo/Sic huanEarthquakeALOS.pdf (2008)
- 13) 中国地震局: 汶川 8.0 級地震成因分析, http://www.cea.gov.cn/manage/html/8a858788
  1632fa5c0116674a018300cf/\_content/08\_05/30 /1212119940937.html (2008)
- 14) E. Kirby, K. Whipple, N. Harkins, Topography reveals seismic hazard, Nature Geoscience, Vol. 1, pp. 485-487 (2008)
- 15) S. Yoshida, K. Koketsu, B. Shibazaki, T. Sagiya, Τ. Kato, Υ. Yoshida: Joint inversion of the nearand far-field waveforms and geodetic data for the 1995 Kobe rupture process of the

earthquake, J. Phys. Earth, Vol. 44, pp. 437-454 (1996)

- 16) K. Hikima, K. Koketsu: Rupture processes of the 2004 Chuetsu (mid-Niigata prefecture) earthquake, Japan: A series of events in a complex fault system, Geophys. Res. Lett., Vol. 32, No. 18, L18303, doi:10.1029/2005GL023588 (2005)
- 17) General Introduction to Engineering Damage during Wenchuan Earthquake, J. Earthq. Eng. Eng. Vibrat., Vol. 28, Supplement (2008)
- 18) K. Kohketsu: The extended reflectivity method for synthetic near-field seismograms, J. Phys. Earth, Vol. 33, pp. 121-131 (1985)
- 19) T. Kobayashi, Y. Takada, M. Furuya, M. Murakami: Ground deformation associated with the 2008 Sichuan Earthquake in China, estimated using a SAR offset-tracking method, Eos Trans. AGU, Vol. 89, No. 53, Fall Meet. Suppl., Abstract G33C-0705 (2008)