2018 年 6 月 18 日大阪府北部の地震

西澤あずさ*・田中佐千子*・ヤノエリザベストモコ*・武田哲也*・澤崎 郁*・ 木村武志*・淺野陽一*・鈴木 亘*・功刀 卓*・青井 真*

Northern Osaka Prefecture Earthquake on June 18, 2018

Azusa NISHIZAWA, Sachiko TANAKA, Tomoko Elizabeth YANO, Tetsuya TAKEDA, Kaoru SAWAZAKI, Takeshi KIMURA, Yoichi ASANO, Wataru SUZUKI, Takashi KUNUGI, and Shin AOI

*Network Center for Earthquake, Tsunami and Volcano,

National Research Institute for Earth Science and Disaster Resilience, Japan azusa@bosai.go.jp, tanaka@bosai.go.jp, t.yano@bosai.go.jp, ttakeda@bosai.go.jp, sawa@bosai.go.jp, tkimura@bosai.go.jp, asano@bosai.go.jp, wsuzuki@bosai.go.jp, kunugi@bosai.go.jp, aoi@bosai.go.jp

Abstract

An $M_{\rm JMA}$ 6.1 earthquake occurred in the northern Osaka Prefecture on June 18, 2018, causing severe damages and killing four people. Peak ground acceleration distribution, source mechanism, and aftershock activity based on the MOWLAS (Monitoring of Waves on Land and Seafloor) network data were reported immediately after the mainshock. The mainshock has the P-axis in a WNW-ESE direction and shows a combined mechanism of strikeslip fault type and reverse fault type. Precise aftershock distribution does not correspond to the known active faults in this region and indicates the existence of buried faults. The energy release of the aftershocks is significantly small compared with those of the mainshock of the 2016 Kumamoto earthquake ($M_{\rm JMA}$ 7.3) and the 2016 central Tottori Prefecture earthquake ($M_{\rm JMA}$ 6.6).

Key words: Northern Osaka Prefecture Earthquake, Seismicity, Source Mechanism, Active Faults

1. はじめに

2018 (平成 30) 年 6 月 18 日 07 時 58 分頃に,大阪 府北部の深さ 13 km で気象庁マグニチュード (*M*_{JMA}) 6.1 の地震が発生し,大阪府大阪市北区,高槻市, 枚方市,茨木市,箕面市で震度 6 弱,大阪府および 京都府内における 18 の市区町村で震度 5 強を観測 した.この地震により,死者 4 人,負傷者 434 人, 住家全壊 9 棟,住家半壊 87 棟,一部破損 27,000 棟 以上,火災 7 件の他,停電,ガス供給支障,断水な どライフラインの被害も発生した (2018 年 7 月 5 日 18 時 00 分現在,内閣府のとりまとめによる).

地震津波火山ネットワークセンターでは,陸海

統合地震津波火山観測網 (MOWLAS: Monitoring of Waves on Land and Seafloor) により観測されたデー タを迅速に解析し,地震発生当日に開催された政府 の地震調査委員会 (臨時会) への資料提出や防災科研 ホームページでの情報発信を行った.本稿では,こ れまでに当センターが提供した情報について取りま とめる.

2. 地震活動の概要

強震観測網である K-NET・KiK-net において取得 された,それぞれ 298 点,237 点,合計 535 点の強 震記録をインターネット上で公開した.図1には,

^{*}国立研究開発法人 防災科学技術研究所 地震津波火山ネットワークセンター





Fig. 1 (a) Distribution of peak ground acceleration (PGA), (b) peak ground velocity observed by K-NET and KiK-net. (c) Waveforms observed at K-NET Takatsuki (OSK002), whose PGA is the largest among K-NET and KiK-net (806 gal).

これらの観測データから明らかになった強震動分布 図を示す. K-NET・KiK-net で記録された最大加速 度は OSK002 (K-NET 高槻) 観測点の 806 gal (三成分 合成値)であった.

*M*_{JMA} 6.1 の震源域を取り囲む領域の地震活動の変化については、高感度地震観測網(Hi-net)により求められた震源分布と*M-T*図が15分ごとに更新されて、6月18日の夕刻からHi-netのホームページやクライシスレスポンスサイトを通して情報提供された.図2にはホームページに掲載した情報の例として、*M*_{JMA} 6.1 の地震発生時を含む90日間の震源分布と*M-T*図を示す.

*M*_{JMA} 6.1 の地震およびその後約 10 日間の地震 活動について, Hi-net により求められた初動解の 分布(防災科学技術研究所, 2019a)を図3に示す. *M*_{JMA} 6.1 の地震の初動解は西北西-東南東方向に 圧縮軸をもつ逆断層型である.一方で,広帯域地 震観測網 F-net で取得された波形記録から推定され たモーメントテンソル解は単純な4象限型を示さ ない.本震は,逆断層型と横ずれ断層型がそれぞ れのエネルギー比1:3 で発生したと考えるとその 発震機構解を説明できる(Yano *et al.*, 2018:武田, 2018).余震活動は,東西約5 km,南北約5 kmに わたって分布し,逆断層型と横ずれ断層型が混在し ている.逆断層型の地震は主に*M*_{JMA} 6.1 の地震の北 側で発生し,横ずれ断層型の地震は活動域全域にわ たって発生していることがわかった.



 図2 Hi-net 自動処理による M_{JMA} 6.1 の地震発生時を 含む 90 日間の震源分布図 (a) と M_{Hi-net}-T 図 (マ グニチュード – 時間分布図) (b).

Fig. 2 (a) Hypocenter distribution for 90 days including the mainshock of $M_{\rm JMA}$ 6.1. The hypocenter locations were automatically determined and updated at an interval of 15 min. (b) Hi-net magnitude–time plot.



- 図3 Hi-net による初動解(2018年6月18-29日)の分布. スコア(岡田,1998)20以上の初動解について,発 震機構解の三角ダイアグラム(Frohlich,1992)に従 い,断層のタイプごとに色分けして示す.黒四角 は観測点,実線は活断層,破線は県境を表す.右 側には, $M_{\text{Hi-net}} \ge 4.0$ の地震について,Hi-netによ る初動解および F-net によるモーメントテンソル解 を示す.
- **Fig. 3** Distribution of Hi-net first-motion focal mechanisms of the northern Osaka Prefecture earthquake and its aftershocks from June 18 to 29, 2018. Only focal mechanisms with scores (Okada, 1998) of 20 or greater are shown, which are colored according to the fault type classification using a triangle diagram (Frohlich, 1992) at the top right corner. Squares, solid lines and broken lines denote the stations used in the focal mechanism determination, active faults, and borders between prefectures, respectively. The Hi-net first-motion focal mechanisms and F-net moment tensor solutions of the aftershocks with $M_{\text{Hi-net}} \geq 4.0$ are also shown on the right.

3. 精密な余震分布と活断層

地震が発生した大阪府北部地域は活断層が密集す る地域であり、南北走向で東傾斜の断層帯と東西走 向でより高角北傾斜の断層帯が分布する.南北走向 の上町(うえまち)断層帯, 生駒断層帯は東側隆起成 分を持つ逆断層であり,活動度の高い東西走向の有 馬一高槻断層帯は右ずれ北側隆起の断層帯で並走あ るいは分岐する多くの断層線からなる(地震調査推 進本部 2001a, 2001b, 2004). これらの活断層と地 震活動との関係を調べるために,波形相関データを 用いた Double-Difference 法 (DD 法, Waldhauser and Ellsworth, 2000) による精密震源再決定を行い, 詳細 な震源分布を求めた(図4).本震震源域付近の深さ 40 km 以浅の地震について Hi-net (自動処理を含む) の震源を、ルーチン震源決定に使用されている一次 元構造(鵜川ほか, 1984)を用いて再決定した(防災 科学技術研究所, 2019b; Yano et al., 2018). 図4に

は地震前(2000年-2012年12月)の期間(Yano et al., 2017)と本震発生日以降(2018年6月18-30日)2期 間の震央分布を示している.余震活動は本震の震源 の北側と南側とでは特徴が異なり,北部ではばらつ きは大きいがほぼ東傾斜の面状に分布しているよう に見える.一方,南部では南東に高角度の傾斜を持 つ面状に分布している.いずれの面も,既知の活断 層分布との一致は見られない.本震の震源は余震域 の最深部付近に位置しており,余震活動は本震を含 む約10kmの範囲内で活発であった.



- 図4 (上図)DD 法により精密震源再決定した 2018 年大阪府北部の地震の震源周辺における震央 分布. 灰色の点は地震前の 2000 - 2012 年 12 月,赤点は地震後の 2018 年 6 月 18 - 30 日の 期間に発生した地震を示す.本震および主な 余震の発震機構解として,Hi-net データによる 初動解と F-net のモーメントテンソル解を合わ せて示す.(下図)本震および余震の震源分布 の深度断面図.震源域を北部と南部に分けて, それぞれ左右に示す.
- Fig. 4 (Top) Epicenters are relocated by the DD method. Earthquakes that occurred during June 18-30, 2018 and during 2000-2012 are indicated by red dots and grey dots, respectively. The Hi-net firstmotion focal mechanisms and F-net moment tensor solutions of the mainshock and major aftershocks are also shown. (Bottom) The mainshock and aftershock distributions, within the same colorshaded region as the top figure, of the vertical depth cross-section are shown; northern region and southern region are on the left panel and the right panel, respectively.



- 図5 (a) 気象庁一元化処理震源に基づく本震の位置(星印),および本震後10日間に発生した地震(黒丸)の震源分布. 赤丸印は設定したエネルギー輻射点の位置(深さ13.0 km)を示す.(b) 本震発生後10日間の4-20 Hz 帯域のエネ ルギー輻射量の推移および気象庁マグニチュードに基づく M_{JMA}-T図.(c) 本震発生直後からの4-20 Hz 帯域の積 算エネルギー輻射量の推移.赤,黒,灰色の線はそれぞれ大阪府北部の地震,2016年熊本地震の本震,および 2016年鳥取県中部の地震に伴い発生した余震による積算エネルギー輻射量.(d)図(c)の積算エネルギー輻射量 をそれぞれの「本震」によるエネルギー輻射量で規格化した相対積算エネルギー輻射量(NCER)の推移
- Fig. 5 (a) Location of the JMA unified hypocenter of the mainshock (star) and its aftershocks occurring within 10 days (black circles). A red circle represents the energy release point (depth: 13.0 km) used for the analysis. (b) Time-lapse change in the 4–20 Hz energy release rate and the M_{JMA} -T plot. (c) Cumulative 4–20 Hz energy release by the aftershocks for each of the northern Osaka Prefecture earthquake (red), mainshock of the 2016 Kumamoto earthquake (black), and the 2016 central Tottori Prefecture earthquake (grey). (d) Same to Fig. (c) except that the cumulative energy releases are normalized by the energy release from their "mainshock" (Normalized Cumulative Energy Release; NCER).

4. 余震活動のエネルギー輻射

連続地震波形エンベロープ解析から得られた 4-20 Hz 帯域のエネルギー輻射量を推定することに よって, *M*_{JMA} 6.1 の地震発生後の地震活動の特徴を 調べた(防災科学技術研究所, 2019c).

Hi-net 地震観測点(赤三角)の速度波形記録に 4-20 Hz 帯域のバンドパスフィルタを施し、3 成分 波形を2 乗和して1 秒ごとに平均値をとり、密度 2,800 kg/m³を乗じてエネルギー密度の次元をもつ エンベロープを作成した.また、コーダ波規格化 (Phillips and Aki, 1986)を用いて、N.OSKH 観測点 を基準点とするサイト増幅補正を行った.本解析 では強震動による波形の飽和は顕著には見られな かった.得られた地震波形エンベロープにエンベ ロープインバージョン解析 (Sawazaki *et al.*, 2016)を 施し,エネルギー輻射量の時間変化を推定した.エ ネルギー輻射点は本震発生位置(図 5a 中赤丸)の深 さ 13.0 km に固定した.解析に使用した各種パラ メータは, $V_P = 5.1$ km/s, $V_S = 3.0$ km/s,散乱係数 g_0 = 1.0×10^{-2} km⁻¹,内部減衰 $Qi^{-1} = 1.2 \times 10^{-3}$,ガウス 型ランダム不均質媒質の速度揺らぎ強度 $\varepsilon = 0.119$, 相関距離 5 km と設定した.図 5b に,4-20 Hz 帯域 でのエネルギー輻射量の推移と気象庁マグニチュー ドに基づくM-T 図を示す.エネルギー輻射量W と M_{JMA} との関係は log $W = 1.6 M_{JMA} + 2.8$ (Sawazaki *et al.*, 2016) としている.本震発生から 10 日以内では $M_{JMA}4.0$ 以上の地震は 2 回発生しており,最大余 震は本震の 16.5 時間後に発生した $M_{JMA}4.1$ の地震 である.本震に対する最大余震によるエネルギー 輻射量の割合はおよそ 0.25% である.図5c,図5d に、余震による積算エネルギー輻射量と、同量を 本震によるエネルギー輻射量 (大阪府北部の地震の 場合 5.2×10¹² J) で規格化した値 (NCER: Normalized Cumulative Energy Release) の推移をそれぞれ示す. 本震発生から 10 日後までの余震による積算エネル ギー輻射量は、本震のエネルギー輻射量の 0.99% で ある. この割合は 2016 年熊本地震の本震 (*M*_{JMA} 7.3, 13%) や 2016 年鳥取県中部の地震 (*M*_{JMA} 6.6, 2.8%) よりも小さく、相対的に余震活動は低調だったとい える.

5. おわりに

*M*_{JMA} 6.1 という地震の規模はさほど大きくはな かったが,都市直下型地震であったため,4名の犠 牲者を出すなど被害は甚大であった.地震発生直後 に得られた精密な震源分布は,既知の活断層ではな く地表に表れていない断層が活動したものであるこ とを示した.震源域近傍は多くの活断層が存在する ことが知られていたが,そのような地域でもまだ見 つかっていない断層による被害を及ぼす地震が発生 しうることを忘れてはならない.

謝辞

解析には,東京大学,名古屋大学,京都大学,高 知大学,産業技術総合研究所,気象庁のデータを使 用しました.記して感謝いたします.

参考文献

- 防災科学技術研究所(2019a): 2018 年 6 月 18 日 大阪府北部の地震:初動解の分布. 地震予知連 絡会会報, 101, 298-299.
- 防災科学技術研究所 (2019b): Double-Difference 法による 2018 年 6 月 18 日大阪府北部の地震の 震源分布.地震予知連絡会会報, 101, 300-301.
- 防災科学技術研究所(2019c): 2018 年 6 月 18 日 大阪府北部の地震による高周波エネルギー輻射 量. 地震予知連絡会会報, 101, 302-304.
- Frohlich, C. (1992) : Triangle diagrams: ternary graphs to display similarity and diversity of earthquake focal mechanisms. Phys. Earth Planet. Interiors, 75, 193-198.
- 5) 地震調査研究推進本部(2001a):有馬-高槻断 層帯の評価, https://www.jishin.go.jp/main/chousa/

katsudansou_pdf/76_arima-takatsuki.pdf, 2019 年 3 月 28 日照会.

- 6) 地震調査研究推進本部(2001b): 生駒断層帯の評価, https://www.jishin.go.jp/main/chousa/katsudansou_pdf/77_ikoma.pdf, 2019年3月28日照会.
- 7) 地震調査研究推進本部(2004):上町断層帯の評価, https://www.jishin.go.jp/main/chousa/katsudansou_pdf/80_uemachi.pdf, 2019年3月28日照会.
- 内閣府(2018):大阪府北部を震源とする地震 に係る被害状況等について,http://www.bousai. go.jp/updates/h30jishin_osaka/pdf/300705_jishin_ osaka_01.pdf, 2019年3月12日照会.
- Sawazaki, K., Nakahara, H., and Shiomi K. (2016) : Preliminary estimation of high-frequency (4-20 Hz) energy released from the 2016 Kumamoto, Japan, earthquake sequence, Earth Planets and Space, 68, 183.
- 10) 武田哲也(2018):逆断層型と横ずれ断層型が混 在する大阪府北部の地震.防災科研ニュース, 203, 4-5.
- 11) 岡田義光(1988):震源計算・発震機構解計算プログラムの改良.国立防災科学技術センター研究報告,41,153-162.
- 12) Phillips, W., and Aki K. (1986) : Site amplification of coda waves from local earthquakes in central California. Bull. Seism. Soc. Am., 76(3), 627-648.
- 13) 鵜川元雄・石田瑞穂・松村正三・笠原敬司(1984): 関東・東海地域地震観測網による震源決定方法 について、国立防災科学技術センター研究速報, 53, 1-88.
- 14) Waldhauser, F. and Ellsworth, W. L. (2000) : A Double-difference Earthquake location algorithm: Method and application to the Northern Hayward Fault, California. Bull. Seism. Soc. Am., 90, 1353-1368.
- 15) Yano, T. E., Takeda, T., Matsubara, M., Shiomi, K. (2017) : Japan Unified high-resolution relocated catalog for earthquakes (JUICE): Crustal seismicity beneath the Japanese Islands. Tectonophysics, 702:19–28. doi: 10.1016/j.tecto.2017.02.017
- 16) Yano, T. E., Kimura, T., Tanaka, S., Takeda, T., and

Aoi, S. (2018): Detailed seismicity and two-fault system of the event at northern Osaka on June 18, 2018. 日本地震学会講演予稿集 2018 年秋季大会, S24-02.

(2019年7月16日原稿受付,
2019年9月9日改稿受付,
2019年9月10日原稿受理)

要 旨

2018年6月18日午前07時58分頃に大阪府北部の深さ13kmで発生したマグニチュード(M_{JMA})6.1 の地震は、4名の死者を出すなど大きな被害をもたらした.地震津波火山ネットワークセンターでは、 陸海統合地震津波火山観測網(MOWLAS)で取得されたデータを直ちに解析し、本地震による最大加速 度分布、発震機構、余震活動などに関する情報を政府の地震調査委員会や一般向けにホームページを 通して提供した.本震の圧縮軸の方向は西北西-東南東で、本震は横ずれ断層型と逆断層型のタイプ の異なる2つの地震がほぼ同時に発生した複雑なメカニズムを持ち、余震分布は既知の活断層とは対 応していないことを示した.また、余震活動のエネルギー輻射は、2016年熊本地震の本震(M_{JMA}7.3) や2016年鳥取県中部の地震(M_{JMA}6.6)に比べて有意に小さいことなどがわかった.

キーワード:大阪府北部の地震,地震活動,震源メカニズム,活断層