# 2-2 平成30年北海道胆振東部地震 The 2018 Hokkaido Eastern Iburi Earthquake

気象庁 Japan Meteorological Agency 気象研究所 Meteorological Research Institute, JMA

【概要】

2018年9月6日03時07分に, 胆振地方中東部の深さ37kmでM6.7の地震が発生し, 北海道厚真町で震度7, 北海道安平町, むかわ町で震度6強を観測したほか, 北海道から中部地方の一部にかけて震度6 弱~1を観測した(第1, 6図). この地震は陸のプレート内で発生した. 発震機構は東北東-西南西 方向に圧力軸を持つ逆断層型である(第5図上).

その後、この地震の震源を含む南北約30kmの領域を中心に地震活動が活発となり、11月24日まで に最大震度4以上を観測する地震が23回発生した(第1,4図). 地震活動が続いている場所の西側 の地表付近では、石狩低地東縁断層帯が南北方向に延びている.内陸及び沿岸で発生した主な地震 と比較すると、M3.5以上の地震回数は2005年の福岡県西方沖の地震(M7.0)及び「平成7年(1995年) 兵庫県南部地震」(M7.3)と同程度で推移した(第3図).

今回の地震活動で発生したM4.0以上の地震の発震機構は、ほぼ東西方向に圧力軸を持つ型であり、 これまで周辺で発生した地殻内の地震と調和的であった(第5図上).

過去の地震活動をみると、1982年に発生した「昭和57年(1982年)浦河沖地震」(M7.1) では、負傷 者167人などの被害が生じているほか、2017年7月1日にM5.1の地震が発生し、重傷1人の被害が生 じた(第5図下).

【地震活動の詳細】

この一連の地震活動の震源分布をみると、主な活動は東に高角に傾斜した面状に震源が分布して おり、地震調査研究推進本部が評価している石狩低地東縁断層帯(南部)の断層面よりも深部で発 生している(第8図).また、活動をより詳細に把握するため、Double-Difference法<sup>1)</sup>(以下、DD法) 及び三次元速度構造<sup>2)</sup>を用いて震源の再決定を行った(第13,14図).三次元速度構造を用いた結 果では、M6.7の地震は深さが35kmとなり2km浅くなるなど、震源がやや浅く決まるものの大きな違 いは見られなかった.DD法を用いた結果では、地震活動域は主に深さ20km以浅の活動域と深さ25km 以深の活動域の二つに別れ、多くの地震は深さ25km以深の活動域で発生している.また、M6.7の地 震の震源は、25km以深の活動域の最深部に位置している.

それぞれの活動域での特徴をみると,深さ20km以浅の活動では,b値は0.84であったのに対し, 深さ20km以深の活動では0.56と小さい(第15図).また,発震機構は,深さ20km以浅の活動では発 震機構が求められた地震数は少ないものの全てが逆断層型に近い型となっている一方,深さ20km以 深の活動では,逆断層型以外の型の地震もみられる特徴がある(第16図). 【破壞過程】

今回の地震について,近地強震波形及び遠地実体波波形による震源過程解析を実施した(第9,10 図).主なすべり領域は,破壊開始点から浅い側に広がっており,その後の地震活動の少ないところに分布している(第10図).また,震源過程解析結果をもとに,この地震における応力降下量を求めたところ,3.4~15.6Mpaとなった(第11図).

地震波形をみると,主破壊と思われる振幅の大きな相が初期破壊よりも遅れて見られたことから, その相の始まりをP相,S相として読み取りを行い,震源決定を行った.その結果,求められた震源 は二つの活動域のうち,深部の活動域の最浅部に位置するとともに,震源過程解析で得られた主な すべり領域に位置し,震源過程解析の結果と調和的であった(第12,13図).

### 参考文献

- 1) Waldhauser, F. and W. L. Ellsworth : A Double-Difference Earthquake Location Algorithm: Method and Application to the Northern Hayward Fault, California, Bull. Seism. Soc. AM., 90, 1353-1368 (2000).
- 2) Katsumata, A. : Depth of the Moho discontinuity beneath the Japanese islands estimated by traveltime analysis, J. Geophys. Res., 115, B04303 (2010).

### 「平成 30 年北海道胆振東部地震」

(1) 概要

2018年9月6日03時07分に胆振地方中東部の深さ37kmでM6.7の地震が発生し、北海道厚真町 で震度7,北海道安平町、むかわ町で震度6強を観測したほか、北海道から中部地方の一部にかけて 震度6弱~1を観測した.気象庁はこの地震に対して、最初の地震波の検知から7.3秒後の03時08 分12.6秒に緊急地震速報(警報)を発表した.この地震は陸のプレート内で発生し、発震機構(CMT 解)は東北東-西南西方向に圧力軸を持つ逆断層型である.その後、この地震の震源を含む南北約30km の領域を中心に地震活動が活発となり、11月24日までに最大震度4以上を観測する地震が23回発生 した(表1-2参照).これら一連の地震活動は、過去に内陸や沿岸で発生した同程度かそれ以上の 規模の地震に比べてやや活発である(図1-1参照).

一連の地震活動により,死者 41人,負傷者 749人,住家全壊 415 棟などの被害が発生した(11月6日 10時 00分現在,総務省消防庁による).

気象庁は、これら一連の地震活動について、その名称を「平成 30 年北海道胆振東部地震」と定めた.

札幌管区気象台,室蘭地方気象台及び旭川地方気象台は,震度5強以上を観測した震度観測点及び その周辺を中心に気象庁機動調査班(JMA-MOT)等を派遣し,震度観測点の観測環境が地震によって 変化していないかどうかの確認,及び震度観測点周辺の被害や揺れの状況が気象庁震度階級関連解説 表と整合が取れているかの確認のため,被害状況調査を実施した.また,地方公共団体の防災対応を 支援するため,札幌管区気象台,仙台管区気象台,名古屋地方気象台及び前橋地方気象台は北海道庁, 室蘭地方気象台は胆振総合振興局に気象庁防災対応支援チーム(JETT)を派遣した.

「平成 30 年北海道胆振東部地震」による被害状況を表1-1に,震度1以上の最大震度別地震回 数表を表1-3に示す.

都道府県		人的被害				住家被害	非什安		
	地方	मा <del>. *</del>	負傷	易者	全壊	半靖	一部	- 非住家 	火災
		96.13	重傷	軽傷		十场	破損	版古	
		人	人	人	棟	棟	棟	棟	件
	空知		1	5		2	69		
	石狩	1	4	320	103	566	3, 861	33	
	胆振	39	10	339	310	722	4, 124	2, 226	2
北海	日高	1	1	39	2	55	542	1	
一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一一	渡島			10		1	10		
~=	宗谷			1					
	十勝		2	16			1		
	釧路			1					
	計	41	18	731	415	1, 346	8,607	2, 260	2

表 1-1 「平成 30 年北海道胆振東部地震」による被害状況 (2018 年 11 月 6 日 10 時 00 分現在,総務省消防庁による)

表 1-2 最大震度 4 以上を観測した地震(2018 年 9 月 6 日 03 時~11 月 24 日)

番号	発	震時	震央地名	深さ	М	最大震度	番号	発震時		震央地名	深さ	М	最大震度
1	9月6日	3時07分	胆振地方中東部	37	6.7	7	13	9月11日	4時58分	胆振地方中東部	31	4.5	4
2	9月6日	3時17分	胆振地方中東部	33	4.7	4	14	9月11日	19時07分	胆振地方中東部	34	4.2	4
3	9月6日	3時20分	胆振地方中東部	36	5.5	4	15	9月12日	18時24分	胆振地方中東部	33	4.5	4
4	9月6日	3時23分	胆振地方中東部	32	4.8	4	16	9月14日	6時54分	胆振地方中東部	26	4.6	4
5	9月6日	3時32分	胆振地方中東部	34	4.6	4	17	9月17日	2時51分	胆振地方中東部	28	4.6	4
6	9月6日	4時10分	胆振地方中東部	32	4.7	4	18	9月30日	17時54分	日高地方西部	37	4.9	4
7	9月6日	6時04分	胆振地方中東部	31	4.4	4	19	10月1日	11時22分	胆振地方中東部	35	4.7	4
8	9月6日	6時11分	胆振地方中東部	38	5.4	5弱	20	10月5日	8時58分	胆振地方中東部	31	5.2	5弱
9	9月7日	13時25分	胆振地方中東部	35	4.5	4	21	10月8日	21時53分	胆振地方中東部	32	4.3	4
10	9月7日	22時43分	胆振地方中東部	36	4.4	4	22	10月9日	2時45分	胆振地方中東部	32	4.3	4
11	9月8日	18時21分	胆振地方中東部	34	4.2	4	23	10月12日	9時14分	胆振地方中東部	23	4.6	4
12	9月9日	22時55分	胆振地方中東部	35	4.9	4	24	11月14日	19時07分	胆振地方中東部	32	4.7	4

第1図 2018年北海道胆振東部地震

Fig. 1 The 2018 Hokkaido Eastern Iburi Earthquake

時間帯				最大說	震度別	回数				震度1じ	したを観
	1	2	3	4	5 ड्रेड	5強	655	6碖	7	<u>測し/:</u> 回数	<u>(回致</u> 累計
9/6 03時-24時	72	34	16	6	1	0	0	0	1	130	130
9/7 00時-24時	22	8	7	2	0	0	0	0	0	39	169
9/8 00時-24時	10	9	1	1	0	0	0	0	0	21	190
9/9 00時-24時	13	3	0	1	0	0	0	0	0	17	207
9/11 00時-24時	3	4	1	2	0	0	0	0	0	14	221
9/12 00時-24時	3	2	0	1	0	0	0	0	0	6	237
9/13 00時-24時	0	1	2	0	0	0	0	0	0	3	240
9/14 00時-24時	0	0	2	1	0	0	0	0	0	3	243
9/15 00時-24時	3	3	0	0	0	0	0	0	0	6	249
9/17 00時-24時	4	0	0	1	0	0	0	0	0	5	252
9/18 00時-24時	0	2	0	0	0	0	0	0	0	2	259
9/19 00時-24時	1	1	0	0	0	0	0	0	0	2	261
9/20 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	261
9/21 00時-24時	2	0	1	0	0	0	0	0	0	3	264
9/22 00時-24時		0	0	0	0	0	0	0	0	1	265
9/24 00時-24時	0	1	1	0	0	0	0	0	0	2	267
9/25 00時-24時	1	0	0	0	0	0	0	0	0	1	268
9/26 00時-24時	1	0	0	0	0	0	0	0	0	1	269
9/27 00時-24時	1	1	0	0	0	0	0	0	0	2	271
9/28 00時-24時	1	0	0	0	0	0	0	0	0	1	272
9/30 00時-24時	3	0	0	1	0	0	0	0	0	4	213
10/1 00時-24時	5	0	0	1	0	0	0	0	0	- 6	283
10/2 00時-24時	1	0	0	0	Ő	Ő	Ő	Ő	0	1	284
10/3 00時-24時	2	0	0	0	0	0	0	0	0	2	286
10/4 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	286
10/5 00時-24時	3	1	1	0	1	0	0	0	0	4	290
10/7 00時-24時	3	0	0	0	0	0	0	0	0	2	292
10/8 00時-24時	0	0	0	1	0	0	0	0	0	1	296
10/9 00時-24時	2	0	0	1	0	0	0	0	0	3	299
10/10 00時-24時	1	1	0	0	0	0	0	0	0	2	301
10/11 00時-24時	1	0	0	0	0	0	0	0	0	1	302
10/12 00時-24時	0	1	0		0	0	0	0	0	2 1	304
10/14 00時-24時	1	0	0	0	0	0	0	0	0	1	306
10/15 00時-24時	1	0	0	0	0	0	0	0	0	1	307
10/16 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	307
10/17 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	307
10/18 00時-24時	0	0		0	0	0	0	0	0	1	308
10/20 00時-24時	0	1	0	0	0	0	0	0	0	1	309
10/21 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	309
10/22 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	309
10/23 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	309
10/24 00時-24時	1	1	0	0	0	0	0	0	0	1	310
10/26 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	311
10/27 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	311
10/28 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	311
10/29 00時-24時	1	0	0	0	0	0	0	0	0	1	312
10/30 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	312
11/1 00時-24時	0	1	0	0	0	0	0	0	0	1	312
<u>11/2</u> 00時-24時	1	0	0	0	0	0	0	0	0	1	314
11/3 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	314
11/4 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	314
11/5 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	314
11/6 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	314
11/8 00時-24時	1	1	0	0	0	0	0	0	0	2	315
11/9 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	317
11/10 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	317
11/11 00時-24時	1	0	0	0	0	0	0	0	0	1	318
11/12 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	318
11/13 00時-24時	2	0	0	1	0	0	0	0	0	2	320
11/15 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	321
11/16 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	321
11/17 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	321
11/18 00時-24時	0	1	0	0	0	0	0	0	0	1	322
11/19 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	322
11/21 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	322
11/22 00時-24時	1	0	0	0	0	0	0	0	0	1	323
11/23 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	323
11/24 00時-24時	0	0	0	0	0	0	0	0	0	0	323
総計	180	84	35	21	2	0	0	0	1		323

### 表 1-3 震度1以上の最大震度別地震回数表(2018年9月6日03時~11月24日)

第2図 つづき Fig. 2 Continued.



第3図 回数積算図 (M≥3.5)

Fig.3 Cumulative number of earthquakes ( $M \ge 3.5$ ).

(2) 地震活動

ア.地震の発生場所の詳細及び地震の発生状況

2018年9月6日03時07分に、胆振地方中東部の深さ37kmでM6.7の地震(最大震度7)が発生した。

この地震発生以降、地震活動が非常に活発になり、同日 06 時 11 分に M5.4 の地震や 10 月 5 日に M5.2 の地震(いずれも最大震度 5 弱)が発生するなど、11 月 24 日までに M5.0 以上の地震が 4 回、 M4.0 以上の地震が 54 回発生している。地震活動は、南北方向に延びる長さ約 30km の領域を中心に 発生しており、減衰しつつも継続している。



第4図 今回の地震活動

Fig.4 Seismic activity.

### イ.発震機構

1997年10月1日から2018年9月6日までに発生したM4.0以上の地震の発震機構を図2-6に示 す。周辺で発生する地震は、今回の地震活動を除くと数は少ないものの、発震機構がほぼ東西方向に 圧力軸を持つ型が多い。2018年9月6日以降に発生したM4.0以上の地震の発震機構を図2-7に示 す。今回の地震活動で発生したM4.0以上の地震の発震機構は、ほぼ東西方向に圧力軸を持つ型であ り、これまでの活動と調和的であった



#### ウ. 過去の地震活動

1923年以降の活動をみると、今回の地震の震央周辺(領域 c)では、これまで M5.0以上の地震が 時々発生している。今回の地震の震央付近では、2017年7月1日に M5.1の地震が発生し、重傷1人 の被害が生じた(総務省消防庁による)。また、今回の地震の震央から南東に約80km離れた領域では、 「昭和57年(1982年)浦河沖地震」が発生し、負傷者167人などの被害が生じた(「日本被害地震総



第5図 発震機構解の分布と過去の地震活動

Fig.5 Distribution of focal mechanism and seismic activity of the past.

#### (3)震度と加速度

最大規模の地震である2018年9月6日03時07分の地震により震央付近の北海道厚真町鹿沼で震度 7、北海道厚真町京町、安平町早来北進、安平町追分柏が丘、むかわ町松風、むかわ町穂別で震度6 強の揺れを観測した。

#### ア.最大規模の地震の震度と加速度

最大規模の地震の震度分布図を図3-1に、最大規模の地震により震度5弱以上を観測した震度観測 点の計測震度及び最大加速度を表3-1に示す。



<推計震度分布図について>
地震の際に観測される震度は、ごく近い場所でも地盤の違いなどにより1階級程度異なることがある。また、このほか震度を
推計する際にも誤差が含まれるため、推計された震度と実際の震度が1階級程度ずれることがある。
このため、個々のメッシュの位置や震度の値ではなく、大きな震度の面的な広がり具合とその形状に着目して利用されたい。
なお、この推計震度分布図は震度の精査後に再作成したものであり、地震発生直後に発表したものとは一部異なる。

図3-1 最大規模の地震(M6.7、深さ37km、最大震度7)の震度分布図 及び推計震度分布図(+印は震央を表す。) 地震発生直後に発表した震度データに加え、その後入手した震度データも用いて作成

#### 表3-1 最大規模の地震(M6.7、深さ37km、最大震度7)の 計測震度および最大加速度(震度5弱以上)

				計測 震度	最;	/s)	震央		
都道府県	市区町村	観測点名	震度		合成	南北 成分	東西 成分	上下 成分	距離 (km)
北海道	厚真町	厚真町鹿沼	7	6.5	967.3	647.5	837.6	326.1	10.4
北海道	安平町	安平町早来北進*	6強	6.4	711.9	555.4	667.5	396.2	16.8
北海道	安平町	安平町追分柏が丘*	6強	6.4	1795.7	1003.0	906.7	1590.9	25.0
北海道	むかわ町	むかわ町松風*	6強	6.4	662.0	387.7	662.0	335.0	14.5
北海道	むかわ町	むかわ町穂別*	6強	6.1	773.5	600.3	741.1	203.5	13.1
北海道	厚真町	厚真町京町*	6強	6.0	461.9	285.3	368.0	455.7	10.8
北海道	札幌市東区	札幌東区元町*	6弱	5.9	663.9	640.3	282.2	106.7	67.9
北海道	平取町	平取町振内*	6弱	5.9	737.8	565.1	672.9	344.0	24.4
北海道	日高地方日高町	日高地方日高町門別*	6弱	5.6	373.8	252.0	372.2	320.2	23.8
北海道	千歳市	新千歳空港	6弱	5.5	501.3	468.8	324.0	360.1	28.3
北海道	札幌市白石区	札幌白石区北郷*	5強	5.4	309.0	300.1	263.9	81.6	62.5
北海道	札幌市北区	札幌北区新琴似*	5強	5.3	222.2	174.7	164.0	88.2	72.0
北海道	千歳市	千歳市若草 *	5強	5.3	451.0	320.0	353.8	448.5	34.5
北海道	新冠町	新冠町北星町 *	5強	5.3	248.1	242.8	199.2	55.0	45.0
北海道	新ひだか町	新ひだか町静内山手町	5強	5.3	220.4	158.2	217.1	43.0	48.7
北海道	札幌市北区	札幌北区篠路*	5強	5.2	197.0	172.1	157.3	57.4	72.5
北海道	千歳市	千歳市北栄	5強	5.2	376.2	374.1	232.9	252.9	33.0
北海道	千歳市	千歳市支笏湖温泉 *	5強	5.2	586.6	384.0	559.4	325.3	49.9
北海道	苫小牧市	苫小牧市旭町 *	5強	5.2	391.7	369.1	325.8	125.9	33.1
北海道	江別市	江別市緑町*	5強	51	277.7	247.6	237.8	117.3	60.0
北海道	札幌市清田区	札幌清田区平岡*	5強	51	277.8	242.7	159.2	81.3	57.0
北海道	東府市	事存市京町*	5強	5.1	321.1	298.5	293.7	230.5	40.5
	平取町	平取町木町*	5強	5.1	356.7	276.2	348.5	113.2	15.7
北海道	料幅市北区	14411111111111111111111111111111111111	5強	5.0	168.7	142.6	153.5	68.1	72.6
北海道	札幌市手稲区	札幌毛稲区前田*	5強	5.0	187.4	139.8	169.8	42.3	76.6
<u>北海道</u> 北海道	三葉市	三笠市幸町*	5強	5.0	246.4	157.5	241.7	77.1	62.3
北海道	長沼町	三立印中的* 長沼町中中 *	5強	5.0	193.9	162.2	135.2	101.2	43.3
<u>北海道</u> 北海道	新7\だか町	新71だか町静内御幸町 *	5強	5.0	201.8	137.6	179.7	41.2	49.3
北海道	石狩市	石狩市花川	ら弱	4.9	137.9	134.3	83.1	35.1	77.2
北海道	札幌市厚別区	1個原別区もみじ台*	5弱	4.9	247.3	246.6	185.2	81.0	55.9
<u>北海道</u> 北海道	南皥町	南嶋町学町*	5弱	4.9	178.6	130.7	172.2	923	50.2
北海道	由行町	由仁町新光 *	5弱	4.0	631.0	559.9	355.4	120.0	38.1
北海道	工 工 四 一 四 一 四 一 四 一 四 一 四 一 四 一 四 一 四 一	当上司 初元 * 芝小牧市末広町	5弱	4.9	291.6	216.0	270.8	116.9	32.5
北海道	谷別市	登别市桜太町*	5弱	4.0	355.0	268.8	351.1	166.4	81.3
北海道	五狩市	五狩市聚宣	533	4.9	223.6	200.0	202.7	56.7	80.4
北海道	新篠津村	新慈津村第47線*	5弱	4.8	178.1	132.5	144.0	100.3	65.8
北海道	汀別市	初保牟门弟子/禄· 江別市喜砂町	5弱	4.8	241.2	233.0	210.0	96.6	59.4
北海道	三 二 二 二 二 二 二 二 二 二 二 二 二 二 二 二 二 二 二 二	至山町松園 *	5弱	4.8	195.6	164.6	191.4	72.1	44.1
北海道	太旭市典亚区	末山町伝風··	5弱	4.0	150.6	145.0	109.7	126.2	61.8
北海道	* 10100111豆干区 北広自市	北方皇市井学 *	5弱	4.7	205.7	199.1	176.6	107.3	101.0 20.6
北海道		白老町大町	5張	4.7	189.6	151.6	174.3	147.0	55.3
北海道	石狩市		58	4.6	113.0	110.1	70.7	54.5	77.0
北海道	市広市	宙の市海亚	573	4.0	125.0	101.0	02.4	97.0	11.9
北海道	両館市	◎)座巾////□ 函館古新近町★	522	4.0	123.9	111.9	105.9	64.7	110.0
北海道	印度伊涛士	四応印新洪明*	522	4.0	106.4	171.4	100.8	71.0	75.0
北海道	1 起版げ建印 1 起志市区	121版げ建中へ進峰中町*	523	4.0	100.4	1/1.4	100.0	66.0	71.0
北海道	11. 11. 11. 11. 11. 11. 11. 11. 11. 11.	11.忧挡区今№*	533	4.0	150.0	140.0	1241	61.0	/1.2
北海道	石 兄 八 川 安 萌 古	白元パリ木パリ米や町* 安藤古志町*	533	4.5	150.0	149.0	104.1	60.0	00.4
北海道	三原中	上,网门,开则 * 白 * 町 绿 丘 。	533	4.J	108.9	155.0	160 5	107.0	00.4 EE 4
七)世理	日七町	口七叫祢工*	577	4.0	200.3	100.3	108.5	127.4	55.4

観測点名の\*印は、地方公共団体または国立研究開発法人防災科学技術研究所の震度観測点を示す。

第6図(a) 震度と加速度 Fig.6(a) Seismic intensity and acceleration.

#### イ. 6日06時11分の地震の震度と加速度

6日06時11分の地震の震度分布図を図3-2に示す。



図3-2 6日06時11分 胆振地方中東部の地震(M5.4、深さ38km、最大震度5弱)の震度分布図 及び推計震度分布図(+印は震央を表す。凡例は図3-1と同様。)

第6図(b) つづき Fig.6(b) Continued.



図中の青色と緑色の細線は地震調査研究推進本部の長期評価による活断層を示す。

第7図 地震活動の深さの時系列

Fig.7 Time series of the source depth of seismic activity.





# 2018年9月6日 胆振地方中東部の地震遠地実体波による震源過程解析(暫定)-

2018 年 9 月 6 日 03 時 07 分(日本時間)に胆振地方中東部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1)を行った。

破壊開始点は、気象庁による震源の位置(42°41.4′N、142°00.4′E、深さ37km)とした。断層 面は震源分布に整合的な面(走向0°、傾斜70°)を仮定して解析した。最大破壊伝播速度は3.1km/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25km、傾斜方向に約20kmであった。

- ・主なすべりは破壊開始点から浅い領域に南北に広がり、最大すべり量は 0.4m であった(周辺の 構造から剛性率を 66GPa として計算)。
- ・主な破壊継続時間は約10秒であった。

・モーメントマグニチュード (Mw) は 6.6 であった。

結果の見方は、http://www.data.jma.go.jp/svd/eqev/data/world/about\_srcproc.html を参照。



#### (注1)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/

## 観測波形(上:0.01Hz-0.5Hz)と理論波形(下)の比較



震央距離 30° ~100° \*1の41 観測点\*2(P波:41, SH波:0)を使用。
※1:近すぎると理論的に扱いづらくなる波の計算があり、逆に達すぎると、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:RIS-DMCより取得した広帯城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.

第9図 遠地実体波による震源過程解析

Fig.9 Seismic source process analysis by using teleseismic body-wave.

#### 2018 年9月6日 胆振地方中東部の地震 - 近地強震波形による震源過程解析(暫定)-

2018 年9月6日03時07分(日本時間)に胆振地方中東部で発生した地震(M<sub>JMA</sub>6.7)について、国立研究開発法人防災科学技術研究所の強震観測網(K-NET、KiK-net)及び気象庁震度計の近地強震波形を用いた震源過程解析を行った。

破壊開始点は、気象庁による震源の位置(42°41.4′N、142°00.4′E、深さ37km)とした。断層面は、 DD法(Waldhauser and Ellsworth 2000)により決定した震源分布に整合的な面(走向0°、傾斜70°)を仮 定して解析した。最大破壊伝播速度は3.2km/sとした。理論波形の計算には、Koketsu et al. (2012)の結果 から観測点毎に設定した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)。

・主なすべり域の大きさは走向方向に約15km、傾斜方向に約10kmであった。

・主なすべりは破壊開始点から南西の浅い領域に広がり、最大すべり量は1.6mであった(周辺の構造から剛性率を40GPaとして計算)。

- ・主な破壊継続時間は約10秒であった。
- ・モーメントマグニチュードは6.7であった。



#### 観測波形(黒:0.03Hz-0.1Hz)と理論波形(赤)の比較



観測点分布



謝辞 国立研究開発法人防災科学技術研究所の強震観測網(K-NET、KiK-net)を使用しました。

#### 参考文献

- Koketsu, K., H. Miyake and H. Suzuki, Japan Integrated Velocity Structure Model Version 1, paper no. 1773. Paper Presented at the 15<sup>th</sup> World Conference on Earthquake Engineering, International Association for Earthquake Engineering, Lisbon, 24-28 Sept. 2012.
- Waldhauser, F. and W.L. Ellsworth, A double-difference earthquake location algorithm: Method and application to the northern Hayward fault, Bull. Seismol. Soc. Am., 90, 1353-1368, 2000.

### 第10図 近地強震波形による震源過程解析 Fig.10 Seismic source process analysis by using strong-motion data.

平成30年北海道胆振東部地震の震源過程解析結果に基づく応力降下量 断層面上でのすべり量分布



# アスペリティ(すべりの大きい領域)の応力降下量

	近地強震波形解析	近地強震波形解析	遠地実体波解析						
		くり 次 べうり 1: が件と肖件 2							
アスペリティの	3 27F±18	5 72F±18	5 10F+18						
モーメントMo(Nm)	5.272110	5.721110	5.152+10						
アスペリティの	64	160	240						
面積S(km <sup>2</sup> )	04	100							
Δσ(MPa) <sup>*</sup>	15.6	6.9	3.4						
※Δσ=2.436*Mo/S <sup>3/2</sup> を用いた (入倉孝次郎・三宅弘恵 (2001): シナリオ地震の強震動予測, 地学雑誌, Vol. 110, pp. 849-875. )									

第11図 震源過程解析から得られた応力降下量

Fig.11 Stress drop estimated from seismic source process model.

# 主破壊からと思われる相について



### 検測精度は落ちるものの、震源計算のO-C分布はそれほど悪くなく、 主破壊と思われる震源はM6.7の震源時の5.6秒後、震央距離は南南 西に約7km離れ、深さ30kmに決まった。

O-Cの分布

4.0

(上段:P相、下段:S相)



計算に使用した観測点(緑)

主破壊からと思われる相で求めた震央

震央分布図(2018年9月6日~9月30日、M≧3.0、50km以浅)



気象庁観測点は速度計が振り切れているため、 加速度波形で表示

初期破壊開始点と主破壊からと思われる相で決めた震源の位置関係は近地震源過程解析の結果とも調和的である。

第12図 主破壊のP相及びS相と震源決定

Fig.12 P phase and S phase of main shock and hypocenter determination.

### 平成30年北海道胆振東部地震(DD法※による再計算震源の分布)



DD法の結果

(2018/9/6~9/30、フラグK、M≧2.0を使用)

★M6.7の一元化震源(初期破壊開始点)
★主破壊からと思われる相で決めた位置
★DD法で再決定されたM6.7の位置

計算に使用した観測点(Δ)14点



DD法で再決定した震源は近地震源 過程解析で求められた大すべり域 を囲うように分布している

### 観測点限定+補正+DD法の結果

(2018/9/10~10/9、フラグK、M≧1.7を使用)



2018/9/10以降は波形断がほとんどないため、活動域近傍の観測点が使用可能



深さ20km前後の分布は疎で、上の結果に比べ、東西断面図での分布の折れ曲がりは不明瞭となる(直線状に近くなる)

※Double-Difference法(Waldhauser and Ellsworth, 2000)

第13図 Double-Difference法による震源

Fig.13 Distribution of the hypocenter by the Double-Difference method.



# 平成30年北海道胆振東部地震

三次元速度構造を用いた震源 第14図

Fig.14 Distribution of the hypocenter by three-dimensional seismic velocity structure.



### 平成30年北海道胆振東部地震(浅い側と深い側の活動比較)

第15図 浅い側と深い側の活動比較

Fig.15 Comparison of seismic activity between shallower and deeper than 20km.



初動解や軸の色分け及び三角ダイアグラムはFrohlich, C. (2001)の分類に基づく。今回の解をピンクで強調表示。

第16図 発震機構の分布

Fig.16 Distribution of focal mechanism.

平成30年北海道胆振東部地震(2018/9/6 M6.7)による 石狩低地東縁断層帯へのΔCFF <近地強震波形解析による震源断層モデル(主なすべり域)>



△CFFの計算に用いた断層モデルの地図投影 黒短形はM6.70近地強震波形解析による震源断層モデル の主なすべり域(すべりが大きい小断層)、カラー短形は石 対低地東線断層帯の断層モデルを示す。灰丸はM6.700地 震発生後の地震の震央(2018/9/6 03:07~23:59, M≧2.0, 深さ≦50km)、茶線は地震調査委員会の長期評価による 活断層の地表トレースを示す。





谷国の「には、てれてれいの間層ハリンータを示す。王部の間層面 の灰領域は、北部と南部の2枚の断層面が重なるためにメッシュ が切り取られた部分。 平成30年北海道胆振東部地震(2018/9/6 M6.7)による 石狩低地東縁断層帯へのΔCFF <国土地理院による震源断層モデル>



ムGFF0/AI男ICHT0/AB/ICHT0/AEA/RAW 黒矩形は松6.70国土地理院による震源断層モデル、カ ラー矩形は石狩低地東線断層帯の断層モデルを示す。灰 丸はM6.70地震発生後の地震の震央(2018/9/6 03:07~ 23:59、M≧2.0、深さ≤50km)、茶線は地震調査委員会の 長期評価による活断層の地素トレースを示す。





主部(北部)

Strike(km)

E

**中部** C Strike(km) D D Strike(dp.rake=342.5°.30°.90°: Ishikan\_S ACFF max: 928.2 kPa -100 -50 0 50 100 摩擦係数0.4、剛性率45GPa

石狩低地東緑断層帯の断層面におけるΔCFF 各図の下には、それぞれの断層パラメータを示す。主部の断層面 の灰領域は、北部と南部の2枚の断層面が重なるためにメッシュ が切り取られた部分。

第17図 静的応力変化(ΔCFF) Fig.17 Changes in static stress (ΔCFF).



第18図 b値及び余震発生確率

Fig.18 b-value and probability of aftershock occurring.

昭和52年(1982年)浦河沖地震<sup>※</sup> (地震活動の推移) <sup>※気象</sup>

※気象庁が名称を定めた地震



第19図 昭和57年(1982年)浦河沖地震 Fig.19 The earthquake off urakawa of 1982.