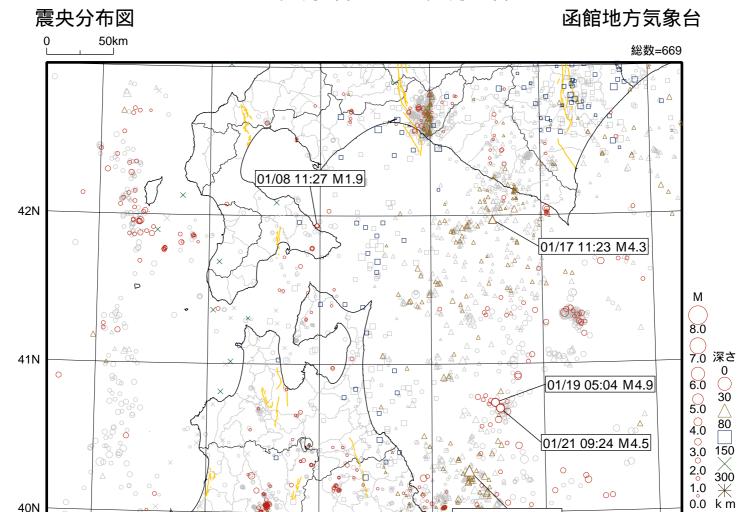
渡島・檜山地方の地震活動図

2019年1月1日~2019年1月31日



これは暫定値であり、データは後日変更することがあります。

140E

記号Mはマグニチュードを表します。 図中橙色の線は地震調査研究推進本部による主要活断層を表します。

過去の地震活動と比較するため、前3ヶ月(今期間を含まない)の震央を灰色のシンボルで表します。

141E

地震概況 (2019年1月)

139E

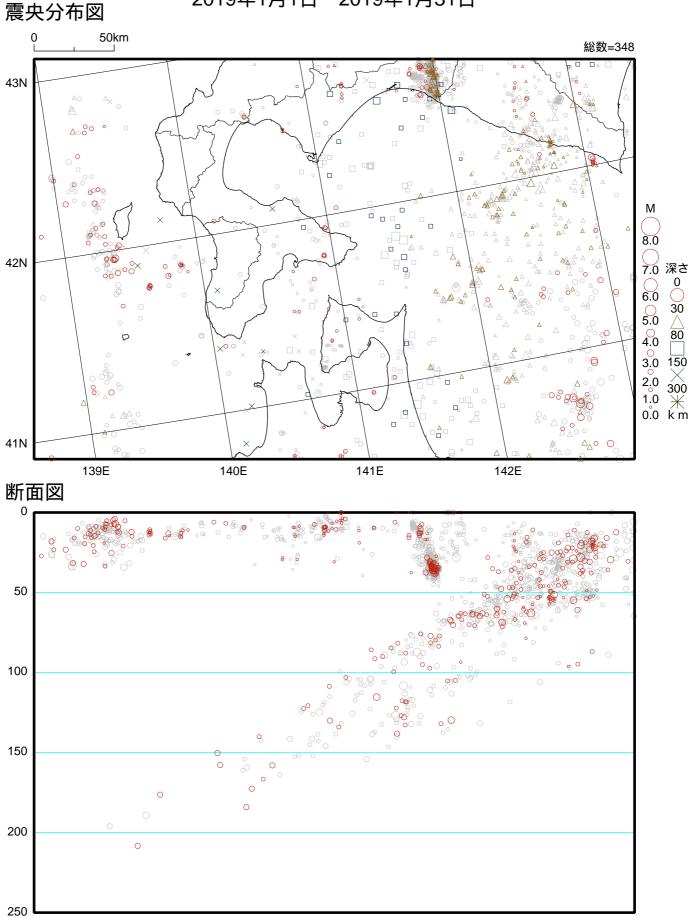
この期間、渡島・檜山地方の震度観測点で震度1以上を観測した地震は5回(前月は5回) 発生しました(「渡島・檜山地方で震度1以上を観測した地震の表」参照)。

144E

143E

26日17時23分、岩手県沖の地震(M5.6、深さ38km)により、函館市新浜町で震度3を観測し たほか、渡島・檜山地方で震度2~1を観測しました。

2019年1月1日~2019年1月31日

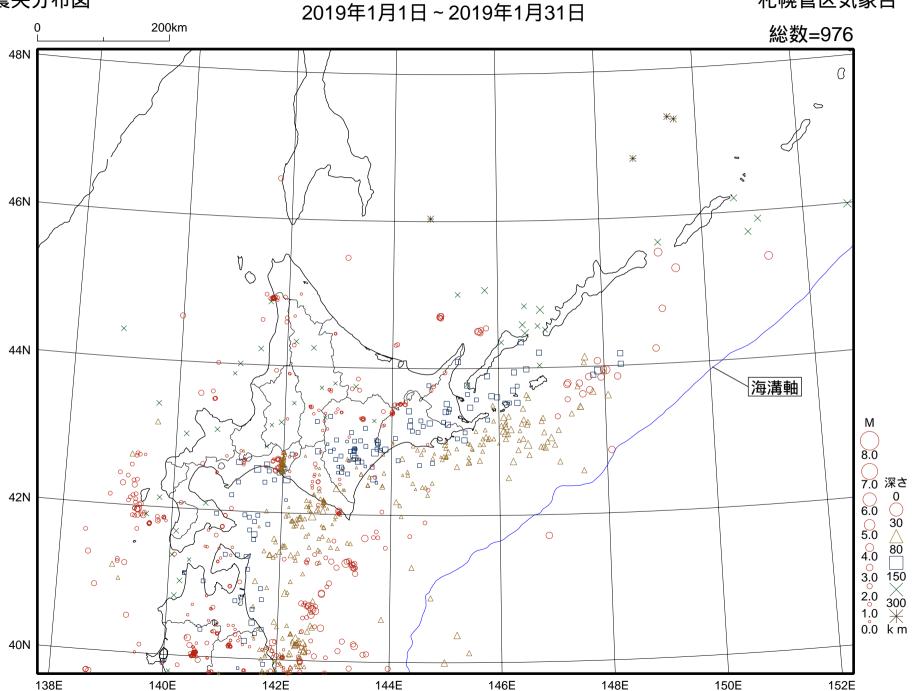


これは暫定値であり、データは後日変更することがあります。 記号Mはマグニチュードを表します。 過去の地震活動と比較するため、前3ヶ月(今期間を含まない)の震央を灰色のシンボルで表します。

km

北海道の地震活動図 震央分布図 200km

札幌管区気象台



震度1以上を観測した地震の表(2019年1月)

年 月 日 地方	時 分 震度	震央地名 震度観測点名	北緯(N	1)	東経(E)	深さ(km)	規模(M)
2019年 1月 8日 渡島地方	11時27分 震度 1	内浦湾 函館市川汲町 * (06)	41 ° 56.0	Ν	140°58.3 E	9 k m	M1.9
2019年 1月17日 渡島地方	11時23分 震度 1	浦河沖 函館市泊町 * (10) 函館市	41°58.2 †川汲町 * (09)	N 鹿部	142°33.6 E 邓町宮浜*(05)	63 k m	M4.3
2019年 1月19日 渡島地方	05時04分 震度 2	青森県東方沖 函館市泊町 * (18) 函館市	40°44.3 节新浜町 * (15)	Ν	142 ° 33.8 E	29 k m	M4.9
2019年 1月21日 渡島地方	09時24分 震度 1	青森県東方沖 函館市泊町 * (12)	40 ° 41.9	Ν	142 ° 36.5 E	28 k m	M4.5
2019年 1月26日 渡島地方	17時23分 震度3 震度2 震度1	岩手県沖 函館市新浜町 * (25) 函館市大森町 * (15) 函館 函館市美原(13) 函館市 七飯町本町 * (09) 鹿部町	40°16.8 官市泊町*(24) 電札部町(12) 逐 订宮浜*(09) 渡 丁重内*(13)	館計	142°19.6 E 官市日ノ浜町* 5川汲町*(11) 条町御幸町(07)	(18) 七飯町桜町(11	M5.6 I) 央*(14)
檜山地方	震度 1	福島町福島 * (11) 知内町 厚沢部町木間内 * (06)	リ里内 " (13)				

各地の震度は、渡島・檜山地方のみを掲載しています。

*のついている地点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です。

セントロイドの深さで表現した地震が含まれている場合があります。

震源の緯度、経度、深さ、規模は暫定値であり、データは後日変更することがあります。

()内の数値は0.1単位の詳細な震度(計測震度)の小数点を省略して表しています。

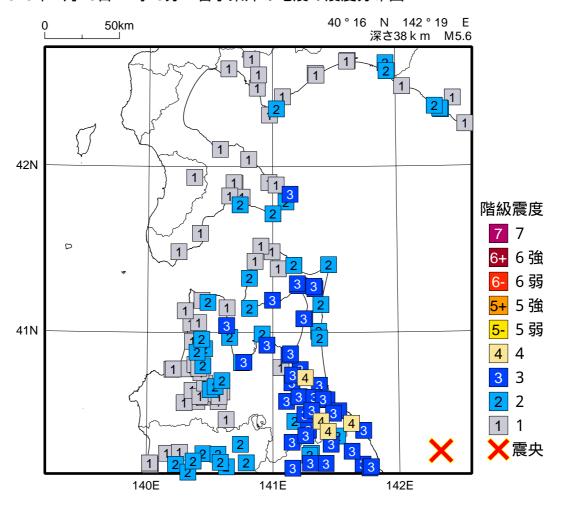
計測震度と震度階級の対応は下表のとおりになっています。

計測震度と震度階級の関係

計測震度	~ 0.4	0.5 ~ 1.4	1.5 ~ 2.4	2.5 ~ 3.4	3.5 ~ 4.4	4.5 ~ 4.9	5.0 ~ 5.4	5.5 ~ 5.9	6.0 ~ 6.4	6.5 ~
震度階級	0	1	2	3	4	5弱	5 強	6弱	6強	7

本資料は、国立研究開発法人防災科学技術研究所、北海道大学、弘前大学、東北大学、東京大学、名古屋大学、京都大学、高知大学、九州大学、鹿児島大学、国立研究開発法人産業技術総合研究所、国土地理院、国立研究開発法人海洋研究開発機構、公益財団法人地震予知総合研究振興会、青森県、東京都、静岡県、神奈川県温泉地学研究所及び気象庁のデータを用いて作成しています。また、2016年熊本地震合同観測グループのオンライン臨時観測点(河原、熊野座)、米国大学間地震学研究連合(IRIS)の観測点(台北、玉峰、寧安橋、玉里、台東)のデータを用いて作成しています。

2019年 1月26日17時23分 岩手県沖の地震の震度分布図







渡島・檜山地方の震度観測点配置図

【防災メモ】

~地震発生のしくみ~

地震は地下の岩盤がずれることによって発生する現象です。例えば、木の枝を持って曲げようと力を入れると、反発して跳ね返ってきます。また、木の枝が力に耐えられなくなると、ひびが入ったり折れたりします。このようなことが地下の岩盤にも起こっています。この地下の岩盤にかかる力は、地球表面を覆うプレートの動きが深く関わっていると考えられています。

地球の内部は中心から、核(内核、外核)、マントル(下部マントル、上部マントル)、地殻という層構造になっていると考えられています(図1)。このうち、地殻と上部マントルのうち地殻に近い部分は硬い板状の岩盤となっていて「プレート」と呼ばれています。地球の表面は十数枚のプレートに覆われています。

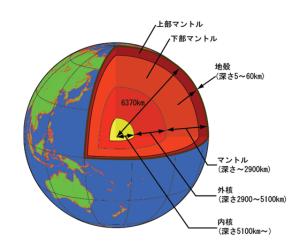


図1 地球の内部構造の模式図

プレートは地球内部で対流しているマントルの上にあるので、マントルの対流の力で少しずつ動いています。プレートどうしがぶつかったり、すれ違ったり、片方のプレートがもう一方のプレートの下に沈み込んだりしているため、プレートの境界付近には強い力がかかっています。この力によって地震が発生しているのです(図 2)。

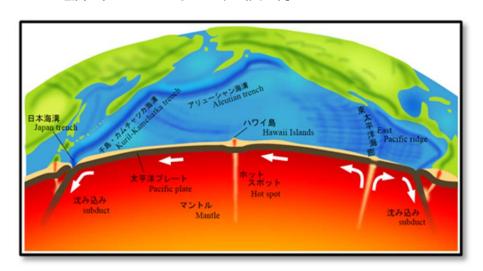
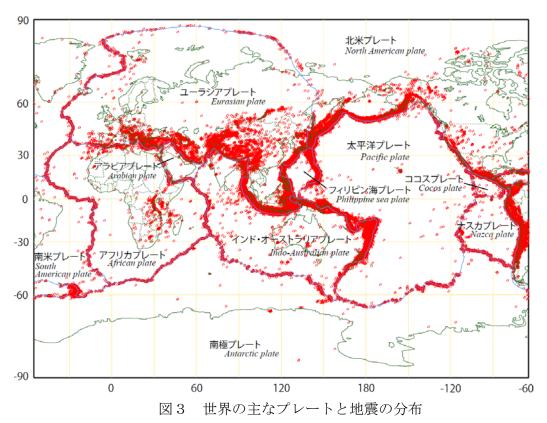


図2 プレート運動の模式図

世界の地震発生場所を見てみると、地震が発生する場所と発生しない場所がはっきりと分かれています。地震が多く発生する場所はプレート境界であると考えられている場所です(図3)。ただし、全ての地震がプレート境界で発生しているわけではなく、ハワイや中国内陸部といったプレート内部で発生する地震もあります。

日本周辺では、海のプレートである太平洋プレート、フィリピン海プレートが、陸のプレート (北米プレートやユーラシアプレート) の方へ1年あたり数 cm の速度で陸のプレートの下に沈み込んでいます (図4)。このように、複数のプレートによって複雑な力がかかっているため、世界で発生する地震のおよそ1割が日本周辺で発生しています。



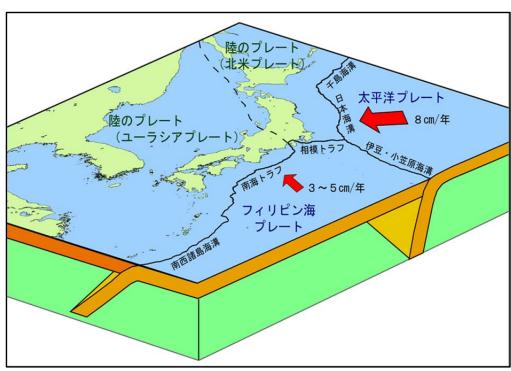


図4 日本付近のプレートの模式図