

CANADA SISMICITÉ

Cette carte est en vente au Bureau des cartes du Canada, Énergie, Mines et Ressources Canada, Ottawa, et chez les distributeurs autorisés. Préciser MCR 4171F. Imprimé en 1994.

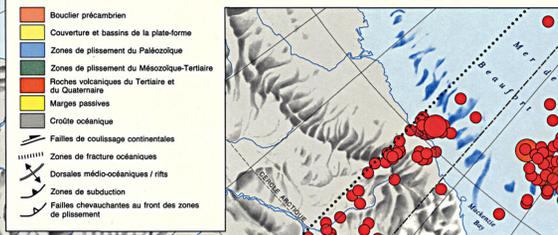
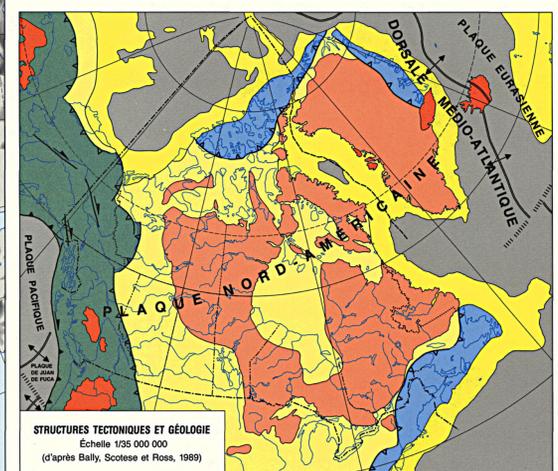
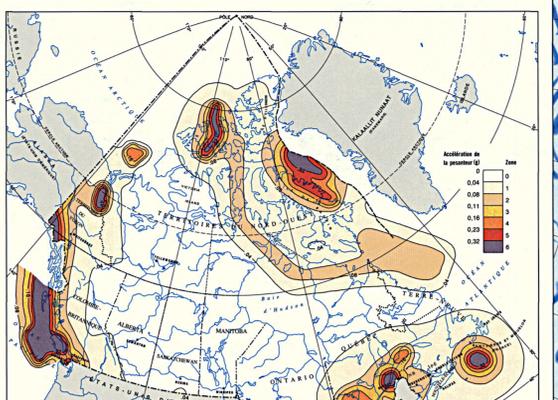
Copies of this map are available in English. Quote MCR 4171.

© 1994. Sa Majesté la Reine du chef du Canada, ministre de l'Énergie, des Mines et des Ressources.

Échelle 1:7 500 000 ou 1:12 500 000 (à l'échelle de la feuille)
Projeté sous forme de Lambert, parallèles d'échelle constante à 49° et 77°N.
Au nord de la latitude, projection pseudo-cylindrique méridienne.

Révisée par
Service d'information de l'Atlas national
Section des levés géographiques
et de la cartographie

Division de la géophysique
Commission géologique
du Canada



QUELQUES TREMBLEMENTS DE TERRE MAJEURS AU CANADA

Année	Date	Lat. (°N)	Long. (°W)	Prof. (km)	Remarques
1762	08/18	45,5	73,8	5,8	Région de Charlevoix-Kamouraska (Québec). Largement ressentit. Glissement de terrain importants dans les vallées du Saint-Laurent, de la Baie et du Saguenay.
1866	02/01	47,8	70,1	6,0	Près de Montréal (Québec). Largement ressentit. Déjà à 300 maisons dans la ville de Montréal. Aucun décès.
1900	10/17	47,5	70,1	6,0	Région de Charlevoix-Kamouraska (Québec). Largement ressentit. Déjàs mineurs à Rivière-Charles et sur l'île-à-la-Croix.
1918	10/20	47,4	70,5	6,5	Région de Charlevoix-Kamouraska (Québec). Largement ressentit. Déjàs mineurs à Rivière-Charles.
1929	12/15	48,6	121,4	7,4	Frontière de l'État de Washington et de la Colombie-Britannique. Largement ressentit dans les États-Unis.
1935	08/04	60,0	142,4	7,9	Frontière du Yukon et de l'Alaska. Premier de tous tremblements de terre importants survenus dans cette région et le respect de l'État. De nombreux bâtiments ont été détruits.
1938	12/06	49,4	128,2	8,9	Région de Charlevoix-Kamouraska (Québec). Largement ressentit. Déjàs mineurs à Rivière-Charles.
1959	03/01	47,8	69,8	6,7	Zone au sud des lacs de la région de Charlevoix-Kamouraska (Québec). Largement ressentit. Déjàs mineurs à Rivière-Charles et sur l'île-à-la-Croix.
1969	02/28	51,5	130,7	7,0	Zone au sud des lacs de la région de Charlevoix-Kamouraska (Québec). Largement ressentit. Déjàs mineurs à Rivière-Charles et sur l'île-à-la-Croix.
1970	02/04	51,8	130,8	7,4	Zone au sud des lacs de la région de Charlevoix-Kamouraska (Québec). Largement ressentit. Déjàs mineurs à Rivière-Charles et sur l'île-à-la-Croix.
1976	12/20	48,8	129,3	6,7	À l'ouest de l'île de Vancouver.
1979	02/28	60,8	141,5	7,2	À la frontière du Yukon et de l'Alaska. Fortement ressentit au Canada. Déjàs mineurs au Yukon.
1980	12/17	48,4	129,8	6,8	À l'ouest de l'île de Vancouver.
1985	12/02	62,2	124,2	6,9	Région de la Nahanni (Territoires du Nord-Ouest). Largement ressentit dans les Territoires du Nord-Ouest, en Alberta et en Colombie-Britannique. Deux mois auparavant, une secousse avait provoqué une immense éruption de pierre.
1988	11/26	48,1	71,2	6,0	Région de Saguenay (Québec). Ressenti dans un rayon de 1 000 km d'égarements. Déjàs à Jonction, Chicoutimi, La Baie, Charlevoix, et même jusqu'à Montréal.
1989	12/26	60,1	73,8	6,3	Péninsule d'Ungava (Québec). Premier tremblement de terre de l'est de l'Amérique du Nord reconnu pour être à l'origine d'une faille en surface.

La magnitude mesure la quantité d'énergie libérée durant un tremblement de terre. On l'obtient à partir de l'amplitude des ondes sismiques enregistrées par les sismographes et de la distance entre la station sismographique et le point d'origine du tremblement de terre. La magnitude se mesure généralement sur l'échelle de Richter; c'est une échelle logarithmique, c'est-à-dire que chaque fois qu'elle s'élève d'un degré, l'amplitude des vibrations du sol est multipliée par dix. La même augmentation de magnitude multiplie par environ 32 la quantité d'énergie libérée. Les secousses de magnitude 3 sont généralement ressenties, et les événements de magnitude 5 ou plus peuvent causer des dommages.

Les tremblements de terre comptent parmi les plus dangereux phénomènes naturels à menacer l'humain; ils ont causé la mort de plus d'un million de personnes depuis le début du XIX^e siècle. Chaque année, plus de 50 000 séismes sont enregistrés dans le monde. La plupart des tremblements de terre se produisent aux frontières des immenses plaques tectoniques qui composent la lithosphère et qui se déplacent sous l'effet du mouvement relatif de la Terre. Le mouvement relatif de ces plaques est rarement régulier et uniforme; il engendre des contraintes et des pressions qui, en s'accumulant, finissent par avoir raison de la résistance des roches, ce qui provoque alors habituellement un glissement soudain le long d'une partie de la limite entre deux plaques. Cette brusque libération d'énergie crée des vibrations, c'est-à-dire des ondes sismiques, qui sont ressenties comme un tremblement de terre lorsque elles atteignent la surface. Bien que les séismes soient considérés comme un phénomène naturel, la probabilité d'un événement sismique dans une région donnée peut être augmentée par certaines activités humaines, comme le remplissage de grands réservoirs, l'extraction minière souterraine et la production de pétrole et de gaz.

Chaque année, plus de 1 500 séismes sont relevés au Canada. La plupart ont une magnitude inférieure à 3 sur l'échelle de Richter et ne sont pas ressentis. S'il est vrai que le Canada n'a pas une activité sismique particulièrement remarquable, plusieurs séismes importants ont tout de même jalonné sa courte histoire écrite. En 1929, par exemple, 27 personnes ont été tuées sur la côte sud de Terre-Neuve par un tsunami (onde océanique puissante) provoqué par un séisme; des tremblements de terre ont aussi occasionné plusieurs millions de dollars de dommages à Cornwall (Ontario) et à la ville de Vancouver en 1946 et à Saguenay (Québec) en 1969. Le tableau au bas de la carte donne des renseignements utiles sur 24 tremblements de terre importants qui ont eu lieu depuis 1663 au Canada ou non loin de ses frontières. Ou aucun de ces événements majeurs n'a tourné au désastre, tant de nombreuses victimes ou causes de dommages considérables dans les zones sismiques ont été évitées.

Les cartes de l'accélération et de la vitesse horizontale maximales ont été intégrées à l'édition de 1985 du Code national du bâtiment du Canada. Les dispositions parasismiques du Code sont mises à jour tous les six ans, à la lumière des données nouvelles sur la sismicité canadienne et des améliorations apportées à la conception des structures parasismiques.

La présente carte de la sismicité montre la position et la magnitude de plus de 7 900 tremblements de terre qui ont eu lieu à l'intérieur ou à proximité des frontières canadiennes entre 1568 et 1991. On y inclut des événements qui ont leur épilogue dans des pays étrangers, par exemple en Alaska, en Nouvelle-Angleterre ou au Groenland, afin de donner une idée de la position des séismes dont les effets pourraient se faire sentir au Canada. Pour comprendre la répartition de l'activité sismique au pays, il est nécessaire de connaître la position des plaques lithosphériques dont le mouvement relatif est l'origine de cette activité. La carte tectonique simplifiée qui est présentée sous forme de carton fournit cet information sur les formations et structures géologiques qui expliquent la sismicité du Canada.

La plupart des tremblements de terre, donc, se produisent le long des grandes failles actives qui délimitent les plaques lithosphériques. Ce sont les séismes interplaque. On distingue trois principaux types de frontières entre les plaques: les rifts ou zones d'expansion océanique, où il y a création de nouvelle croûte océanique; les zones de subduction, où il y a destruction de croûte ancienne; et les failles transformantes, où il n'y a ni apport ni absorption de matière mais où s'opère un coulissage de plaques lithosphériques. Ces trois types de frontières existent le long de la côte ouest du Canada, où les plaques pacifique et nord-américaine glissent l'une contre l'autre à une vitesse d'environ 6 mm par année, et où des plaques plus petites, comme celle de Juan de Fuca, sont des zones de création et de destruction de croûte océanique. Dans la région de l'île de Vancouver et de bas Fraser, l'activité sismique est associée à la subduction de la plaque de Juan de Fuca sous la plaque nord-américaine. La faille transformante de Owen Sound, au large de la côte ouest des lacs de la région de Charlevoix, est la limite de plusieurs grands séismes, notamment celui de 1918 — le plus fort secousse jamais enregistrée au Canada. Le nombre considérable d'événements relevés dans le sud-ouest du Yukon et dans les régions adjacentes du nord-ouest de la Colombie-Britannique est lié à l'existence de mouvements de coulissage et de compression dans la région. La présence de failles actives au large des côtes nord de l'Ouest canadien suggère une activité sismique plus fréquente et fait en sorte qu'il y a plus de chances que de forts séismes destructeurs se produisent dans cette région que partout ailleurs au pays. En fait, un tremblement de terre capable de causer des dommages aux structures rigides se produira une fois tous les dix ans dans le sud-ouest de la Colombie-Britannique.

Il se produit également des événements sismiques à l'intérieur des plaques lithosphériques, loin de leurs frontières. Les mécanismes de ces séismes intraplaque ne sont pas aussi bien compris que ceux des séismes interplaque. Dans le sud-est du Canada, la plus proche frontière de plaques est la dorsale médio-atlantique. Or, malgré le fort étirement de cette zone d'accrétion, il semble qu'en s'écarter lentement de la dorsale, la plaque nord-américaine puisse engendrer des contraintes de compression qui déclenchent des tremblements de terre le long des anciennes failles ou dans des zones de failles, comme dans les vallées de Saint-Laurent et de l'Outaouais. Le long de la marge continentale de l'est du Canada, l'activité sismique est concentrée dans la zone de transition entre la croûte océanique et la croûte continentale et, dans de cas particuliers, elle semble liée à un rejet des failles dans le nord du Canada. Les tremblements de terre semblent appartenir à des structures géologiques préexistantes, mais ils pourraient également résulter d'un soulèvement différentiel du terrain depuis la dernière glaciation majeure. Il est fort probable que toutes les zones actives n'ont pas été énumérées dans ces deux dernières régions.

Au Canada, les données sismiques sont recueillies au moyen d'un réseau national de stations sismographiques dont le noyau a été mis en place entre les années 20 et 1965. Ce réseau a connu une expansion considérable dans les années 70, de sorte que le nombre de stations exploitées par la Commission géologique du Canada partiel ou presque entièrement automatisées. L'information concernant les événements sismiques importants qui ont précédé la mise au point et l'installation des sismographes a été tirée de documents écrits (journaux personnels, presse écrite, etc.) qui relatent des secousses sismiques et rendent compte des dommages causés par des tremblements de terre. Pour l'est canadien, ces écrits remontent au XVIII^e siècle; pour l'Ouest, les anciens datent à peine de la fin du XIX^e siècle. En ce qui concerne le Nord, la majeure partie de l'information sur les tremblements de terre a été recueillie après la mise en place de réseaux sismographiques.

Les événements sismiques représentés sur cette carte sont documentés dans le Fichier des épicentres des tremblements de terre canadiens, qui renferme des données sur plus de 24 000 événements survenus au Canada ou au voisinage de ses frontières. Pour représenter la sismicité le plus fidèlement possible, la carte figure les tremblements de terre au moyen de symboles dont la taille est fonction des tremblements de terre. Pour l'est canadien, ces écrits remontent au XVIII^e siècle; pour l'Ouest, les anciens datent à peine de la fin du XIX^e siècle. En ce qui concerne le Nord, la majeure partie de l'information sur les tremblements de terre a été recueillie après la mise en place de réseaux sismographiques.

La carte principale de cette feuille est basée sur la Carte de sismicité du Canada réalisée par F. M. Anglin, R. J. Wessinger, R. B. Horner, G. C. Rogers et J. A. Orysielski. Des conseils d'expert ont été prodigués par R. North, et des données fournies par F. M. Anglin, Division de la géophysique, Commission géologique du Canada; R. Wessinger, Division de la géophysique, Commission géologique du Canada; et K. F. Gowanlock, Service d'information de l'Atlas national, Centre canadien de cartographie, Énergie, Mines et Ressources Canada.