

TOTAL INTENSITY CHART OF CANADA 1990
Descriptive Notes

by
L.R. Newitt and G.V. Haines

CARTE DE L'INTENSITÉ TOTALE AU CANADA POUR 1990
Notes Descriptives
par
L.R. Newitt et G.V. Haines

INTRODUCTION

It was in the early nineteenth century that a technique was developed to measure the magnitude of the magnetic field vector (total intensity). These first measurements were made primarily by explorers with scientific training and interests. Among these were Edward Sabine, James Ross, John Franklin, and John Henry Leffroy.

Their measurements were essential to the science of the day, who were trying to determine the structure of the Earth's crust. These measurements are of great importance in mineral exploration. By subtracting the broad-scale magnetic field values, such as shown on this chart, from detailed total force observations, a pattern of magnetic anomalies is discernible, which may delineate geological structures.

In the late nineteenth century, various agencies of the Canadian Government, such as the Topographic Survey, Hydrographic Survey, the Meteorological Service and the Dominion Observatory, began to map the magnetic field in a systematic manner (Dawson and Newitt, 1980). Although the emphasis was upon mapping, many observations of total intensity were also made, especially by the Dominion Observatory. However, it was not until the Dominion Observatory initiated high-level (3 to 5 km above sea level) magnetic surveys in 1953 that a detailed map of the magnetic field of the entire country was achieved. Airborne surveys carried out between 1953 and 1976 by the Dominion Observatory and its successor, the Earth Physics Branch, covered the country twice (Haines, 1983). These data form the basis of recent charts and models of the magnetic field.

The magnitude of the magnetic field vector is not a constant quantity. In fact, all elements of the magnetic field are slowly changing in a non-uniform and unpredictable fashion (Newitt and Dawson, 1984). This process is referred to as secular variation.

Secular variation is a slow, gradual change in the magnetic field.

Another innovation in regional modeling techniques was the development of spherical cap harmonic analysis by Haines (1985a). The development permitted, for the first time, a regional model which recognized that electrical charges and currents are negligible near the Earth's surface. Considering this to be zero also resulted in a tractable and general model of the magnetic field. The spherical cap harmonic analysis was originally applied to model the secular variation over Canada (Haines, 1985b) and to the production of the 1985 and 1987.5 versions of the Canadian Geomorphic Reference Field (Haines and Newitt, 1986; Newitt and Haines, 1986).

More recently, new codes have been developed to obtain more information for many applications, since they allow the quick and automatic determination of precise values of the magnetic field elements at any point and time. However, a chart presents an overall picture of the magnetic field pattern not obtainable from a model and provides sufficient detail to be useful.

The total intensity chart of Canada for 1990 is derived from the Canadian Geomorphic Reference Field for 1990 (CGRF 1990). The CGRF is a spherical cap harmonic model which approximates values of all elements of the magnetic field at the surface of the field, everywhere in Canada and the surrounding regions. The model was derived from the vector airbone magnetic observations over Canada gathered between 1965 and 1976 by the Earth Physics Branch and from vector satellite (MAGSAT) observations gathered between 1978 and 1981 by the National Aeronautics and Space Administration (NASA). The airborne data were averaged in cells 12 km square, whereas the satellite data were variably decimated to a uniform distribution over the chart area. A total of 4300 airborne and 2600 satellite component observations were obtained in the process.

All data were updated to 1990 using a spherical cap harmonic model of the secular variation over Canada derived from first differences at 33 magnetic observatories and 151 repeat stations in the United States, Greenland, and Iceland. A spherical cap harmonic model was then produced for the entire region, and the total intensity was obtained by summing the values of the IGRF and the spherical cap harmonic model and then changing the value of intensity at 1990, minus the value at 1990.

The total intensity chart is produced for the user at a resolution of 13 km, at the level of intensity and its annual change on a grid equivalent to approximately 125 km square by means of an inverse Lambert projection routine and by computer, contouring the resulting gridded values.

REFERENCES

Dawson, E. and Newitt, L.R.

1980. Canada charts its magnetic field 1843-1980, Geos., Summer, p.13-16.

Haines, G.V.

1983. E.P.B. aeromagnetic data (1953-1976); in Proceedings, Aeromagnetic Data Workshop November 16-18, 1982, Boulder Colorado, Workshop Proceedings, v.1, p.5-19, National Geophysical Data Centre, Boulder, Colorado.

1985a. Spherical cap harmonic analysis; Journal of Geophysical Research, v.90, p.2983-2991.

1985b. Spherical cap harmonic analysis of geomagnetic secular variation over Canada 1960-1983; Journal of Geophysical Research, v.90, p.12563-12574.

Haines, G.V. and Newitt, L.R.

1986. Canadian geomagnetic reference field 1985, Journal of Geomagnetism and Geoelectricity, p.89-92.

IGA Division 1 Working Group 1

1986. International geomagnetic reference field revision 1985; Geophysical Journal of the Royal Astronomical Society, v.85, p.217-220.

Newitt, L.R. and Dawson, E.

1984. Secular variation in North America during historical times; Geophysical Journal of the Royal Astronomical Society, v.78, p.277-289.

Newitt, L.R. and Haines, G.V.

1989. Canadian geomagnetic reference field for epoch 1987.5; Journal of Geomagnetism and Geoelectricity, v.41, p.249-261.

NOTE TO USERS

The red contours on this chart denote the magnitude of the magnetic field vector, in nanoteslas, in Canada and adjacent areas. Blue contours depict the expected rate of change, in nanoteslas per year (annual change).

The chart shows the total magnetic field that originates in the core of the Earth, as well as large-scale contributions from the Earth's crust. It is assumed, normally, that the formation is axys with the domain scientific. Il s'agit, notamment, d'Edward Sabine, James Ross, John Franklin, and John Henry Leffroy. Leurs mesures se sont avérées être axys avec le domaine scientifique de l'époque qui essayait de déterminer la structure de base du champ magnétique terrestre. Toutes les observations sont influencées par les fluctuations régulières et irrégulières du champ magnétique terrestre. Les observations sont influencées par les fluctuations régulières et irrégulières du champ magnétique terrestre. En soustrayant les valeurs de grande échelle du champ magnétique, comme celles qui figurent sur la présente carte, à partir des observations obtenues de la force totale, il est possible de reconnaître la contribution des anomalies magnétiques dans la croûte terrestre qui peuvent décrire les anomalies géologiques ou les zones de minéralisation.

Le chart also shows the best estimate of the annual change at epoch 1990. By applying a correction based on the annual change, the user can estimate the intensity at a future epoch. Pour estimer l'intensité attendue à l'époque indiquée par la carte, on commence à mener à terme une variation annuelle. La variation annuelle peut être estimée à l'aide de la variation annuelle au-dessus du niveau de la mer et à trois composantes, pour qu'une couverture uniforme de l'ensemble du pays soit réalisée. Les levés aéromagnétiques effectués entre 1953 et 1976 ont été utilisés pour déterminer la variation annuelle de la croûte terrestre. Cependant, la variation annuelle ne demeure pas constante mais change avec le temps d'une façon quelque peu imprévisible. Par conséquent, une correction doit être appliquée aux observations de variation annuelle après plus de 3 ou 4 ans à partir de l'époque indiquée par la carte.

La carte montre aussi la variation annuelle de l'intensité totale. Pour obtenir de plus amples renseignements sur la variation annuelle, veuillez-vous adresser à la Division de la géophysique, Commission géologique du Canada, 1 place de l'Observatoire, Ottawa, Ontario, Canada, K1A 0Y3.

NOTES AUX USAGERS

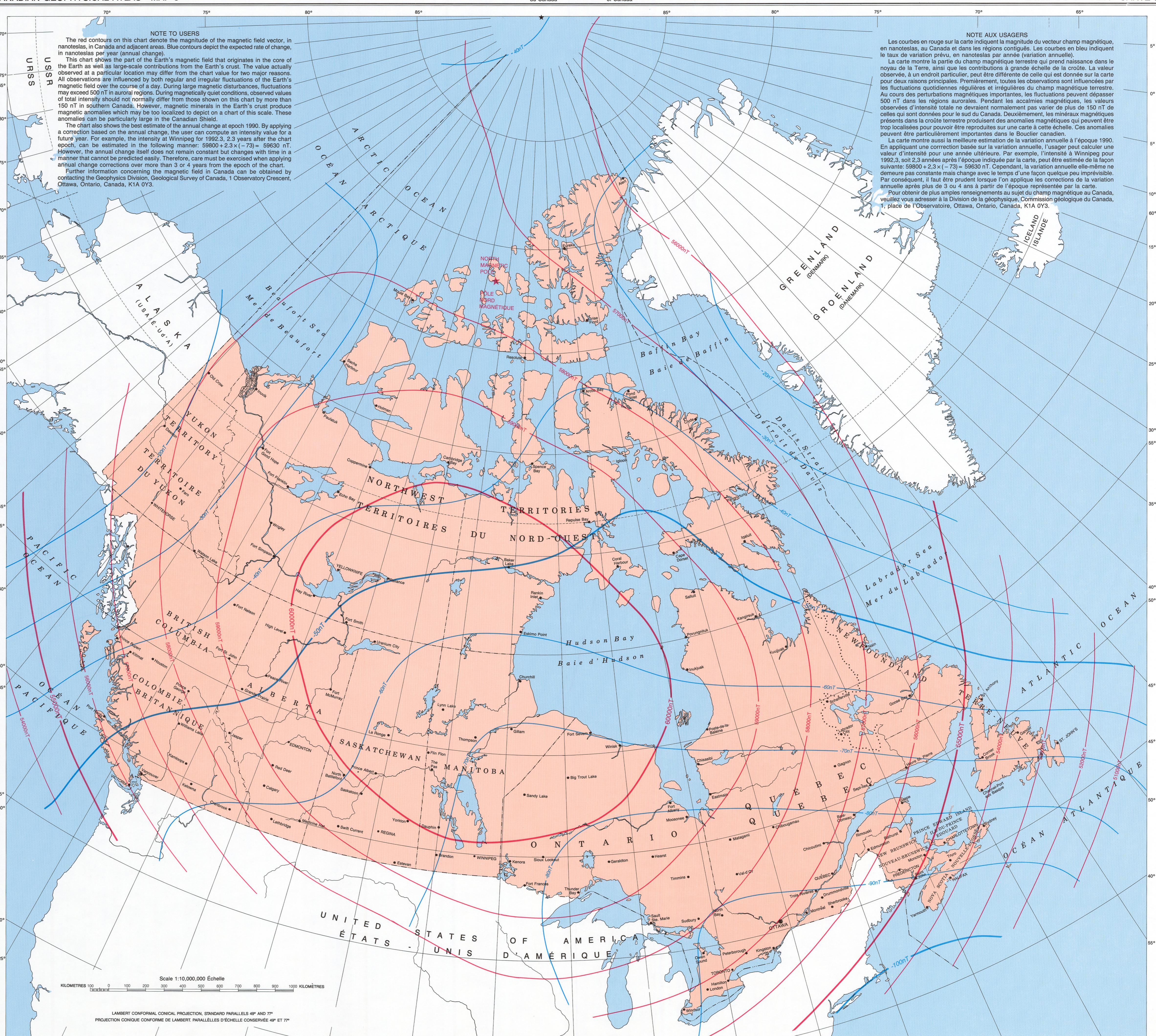
Les courbes en rouge sur la carte indiquent la magnitude du vecteur champ magnétique, en nanoteslas, au Canada et dans les régions contiguës. Les courbes en bleu indiquent le taux de variation prévu, en nanoteslas par an (variation annuelle).

La carte montre le champ magnétique terrestre dans le domaine scientifique de l'époque, ainsi que les contributions de grande échelle de la croûte terrestre. Toutes les observations sont influencées par les deux raisons principales. Premièrement, toutes les observations sont influencées par les fluctuations régulières et irrégulières du champ magnétique terrestre. Au cours des perturbations magnétiques importantes, les fluctuations peuvent dépasser 500 nT dans les régions aurores. Pendant les accalmies magnétiques, les valeurs observées sont généralement inférieures à 150 nT. En soustrayant les valeurs de grande échelle du champ magnétique, comme celles qui figurent sur la présente carte, à partir des observations obtenues de la force totale, il est possible de reconnaître la contribution des anomalies magnétiques dans la croûte terrestre qui peuvent décrire les anomalies géologiques ou les zones de minéralisation.

La carte montre également la meilleure estimation de la variation annuelle à l'époque 1990. En appliquant une correction basée sur la variation annuelle, l'utilisateur peut estimer l'intensité à une époque future. Pour estimer l'intensité attendue à l'époque indiquée par la carte, on commence à mener à terme la variation annuelle. La variation annuelle peut être estimée à l'aide de la variation annuelle au-dessus du niveau de la mer et à trois composantes, pour qu'une couverture uniforme de l'ensemble du pays soit réalisée. Les levés aéromagnétiques effectués entre 1953 et 1976 ont été utilisés pour déterminer la variation annuelle de la croûte terrestre. Cependant, la variation annuelle ne demeure pas constante mais change avec le temps d'une façon quelque peu imprévisible. Par conséquent, une correction doit être appliquée aux observations de variation annuelle après plus de 3 ou 4 ans à partir de l'époque indiquée par la carte.

Pour obtenir de plus amples renseignements sur la variation annuelle, veuillez-vous adresser à la Division de la géophysique, Commission géologique du Canada, 1 place de l'Observatoire, Ottawa, Ontario, Canada, K1A 0Y3.

CANADIAN GEOPHYSICAL ATLAS - MAP 8



G
3401
·C9
510000
G4
ommc