Énergie, Mines et Ressources Canada
Energy, Mines and Resources Canada

COMMISSION GÉOLOGIQUE DU CANADA
GEOLOGICAL SURVEY OF CANADA

NOTES DESCRIPTIVES

Cette carte fait partie d'un jeu de quinze cartes géologiques à l'échelle de 1/50 000 qui couvrent la partie est de la zone de Cape Smith (fig. 1). Les cartes ont été compilées à partir des données de terrain levées par des équipes de la Commission géologique du Canada au cours des étés 1985 à 1987 (St-Onge et coll., 1986, 1987, 1988). La région cartographiée est accessible par route (Kuujjuaq, Québec, à une quarantaine de kilomètres au sud) ou bien, par vol nolisé (Ivujivik), dans les Territoires du Nord-Ouest (distance de 250 km). La roche en place affleure fréquemment et sur de grandes superficies dans la région. L'affleurement est continu dans les régions des bases Wakeham et Burgoyne et du lac Watts, lac Cross et rivière Déception et discontinu (mais suffisant) dans la région du lac Bombardier et du lac Vicenza. L'information géologique présentée sur la carte a été compilée à partir de données recueillies lors de traverses à pied espacées de moins de 2 km. Les relations tectonostratigraphiques et structurales indiquées sur les cartes découlent directement de l'information géologique cartographiée au cours des trois étés de travaux de terrain. Par ailleurs, la localisation des isograde de métamorphisme a été déterminée suite à des travaux pétrographiques et de microsonde (Bégin et coll., 1988). Le jeu de quinze cartes fournit le contexte de premier ordre pour tout projet éventuel d'exploration minérale dans la région (St-Onge et coll., 1988) et complète le cadre géologique établi par le ministère de l'Énergie et des Ressources (Québec) pour la partie ouest de la zone de Cape Smith (Lamothe, 1986).

La zone de Cape Smith, datée à ca 1,9 Ga (R. Parrish comm. pers., 1986) est une zone de plissement et de chevauchement avec direction de transport tectonique vers le sud (Hynes et Francis, 1982; Lamothe et coll., 1984; Hoffman, 1985). La zone de Cape Smith est maintenant exposée en section oblique avec ennoyage vers l'ouest (plus de 18 km de relief structural). Les niveaux structuraux inférieurs affleurent dans la région de la baie Wakeham (St-Onge et coll., 1986) et les niveaux structuraux supérieurs, dans la région des lacs Watts et Cross (St-Onge et coll., 1987). La tectonostratigraphie de la partie sud de la zone de Cape Smith (fig. 2) documente l'évolution d'un rift protérozoïque inférieur en un bassin marginal océanique (Hynes et Francis, 1982). Les sédiments clastiques du groupe inférieur de Povungnituk (**Ppse**), les laves et les intrusions comagmatiques de composition basaltique du groupe de rift, basin qui, tout au moins en partie, repose sur une croûte continentale. Un domaine de rift épicontinental (fig. 2) est confirmé par la similitude des laves du groupe supérieur de Povungnituk (**Ppv**) avec les tholéiites continentales actuelles du point de vue de la chimie des éléments principaux, abondance du TiO_2 et proportions des éléments en traces (Hynes et Francis, 1982; Francis et coll., 1983). Le groupe de Chukotat est interprété comme la phase qui, dans l'évolution magmatique de la zone de Cape Smith, a donné lieu à la formation d'une croûte océanique transitionnelle (fig. 2). La géochimie des laves du groupe de Chukotat varie de celle de basalte komatiitique (**Pcol**) à celle de tholéiite appauvrie en Mg (**Pcpl**) dont les caractéristiques géochimiques s'apparentent à celles des basaltes de type MORB (Francis et Hynes, 1979; Hynes et Francis, 1982; Francis et coll., 1983). Les laves tholéiitiques sont pauvres en éléments incompatibles et possèdent des éléments en traces très similaires à ceux des laves de fonds marins actuels. Les nappes chevauchantes dans l'arrière-pays (marge nord) de la zone de Cape Smith (fig. 3) comprennent les sédiments pélagiques du groupe de Spartan (**Pspe**), les dykes en feuillets, les filons-couches de gabbro et les basaltes en coussins (**Pwb**), les cumulats mafiques (**Pwg**, **Pwpy**) ainsi que les cumulats ultramafiques (**Pwp**) du groupe de Watts. L'ensemble des unités des groupes de Watts et de Spartan est interprété comme étant les vestiges d'une croûte océanique d'âge protérozoïque inférieur (fig. 2), tectoniquement imbriquée et métamorphosée qui, dans la zone de chevauchement et de plissement de Cape Smith, constitue l'ophiolite de Purtuniq (Scott et coll., 1988; St-Onge et coll., 1988).

Les unités de rift continental, croûte transitionnelle et série ophiolitique de la zone de Cape Smith sont déformées par trois ensembles distincts de structures (Lucas et St-Onge, 1987; St-Onge et Lucas, 1986). Le résultat cumulatif des déformations D_1, D_2 et D_3 est de conserver la zone de plissement et de chevauchement de Cape Smith, large de 50 km, dans une configuration en forme de S. Les plis D_1 et D_3 sont du pli D_2 par les plis D_3 à direction nord-ouest. Les plus anciennes structures D_1 identifiées sont des séquences de failles chevauchantes à direction sud, qui se rattachent au décollement de base situé au contact du socle archéen et de la couverture protérozoïque (St-Onge et Lucas, 1986) (fig. 3), ou à proximité de ce dernier. Le transport de la zone de chevauchement sur le décollement de base au cours d'une ré-équilibration thermique postérieure à l'imbrication D_1 des unités de couverture a mené à la formation d'une zone de cisaillement de base plastique (Lucas et St-Onge, 1986). Des chevauchements D_1 désordonnés correspondant à des épisodes syn- et post-maximum thermique (fig. 3) recoupent les chevauchements D_1 ordonnés de façon à causer ainsi un épaississement de la croûte tardi-D_1 (Lucas et St-Onge, 1986; Lucas, 1989). L'incorporation d'écailles tectoniques de socle (**Agn**) dans la zone de chevauchement est associée aux chevauchement D_1 désordonnés. Des plis D_2 et D_3 des unités de socle (**Agn**) et de la couverture (**Pms** à **Pr**) ont donné lieu à un patron d'interférence de plis aboutissant à une géométrie de dômes et de bassins. La répartition des plis D_2 et D_3 sur l'ensemble des cartes souligne l'importance de la stratification mécanique dans le phénomène de plissement. Un exemple frappant comprend le plissement D_2 des filons-couches stratifiés de gabbro et de péridotite mis en place dans les sédiments du groupe de Povungnituk.

Les isograde métamorphiques dans la région cartographiée indiquent une répartition normale des isothermes dans une croûte épaissie datant du Protérozoïque inférieur, suite à l'imbrication D_1 (St-Onge et Lucas, 1986). Les isograde associés aux faciès allant du type métamorphique inférieur des schistes verts au type métamorphique supérieur des amphibolites, recoupent les structures ancrennes D_1 dans la partie est et sud de la zone de Cape Smith (Bégin et coll., 1988). Par contraste, le long de la marge nord (arrière-pays) de la zone de Cape Smith, les minéraux métamorphiques recoupées par des chevauchements rétrogradés D_1 désordonnés. Ces failles, lorsqu'elles transportent des nappes chevauchantes caractérisées par des assemblages de minéraux métamorphiques rétrogrades bien développés

DESCRIPTIVE NOTES

This map is one of a series of fifteen 1:50 000 scale geological maps for the eastern Cape Smith Belt (Fig. 1). The maps were compiled from the results of fieldwork completed by the Geological Survey of Canada during the summers of 1985 to 1987 (St-Onge et al., 1986, 1987, 1988). The general map area is accessible by road (Kuujjuaq, Quebec, a few kilometres to the south) or by chartered aircraft from Ivujivik, Northwest Territories (distance of 250 km). Bedrock exposure in the area is generally excellent, varying from continuous in the Wakeham Bay - Burgoyne Bay and Lac Watts - Lac Cross - Rivière Déception regions to sufficient in the vicinity of Lac Bombardier and Lac Vicenza. The geological data presented on this map were gathered during ground-level traverses at a spacing of 2 km or less. Tectono-stratigraphic and structural relationships shown are based directly on the geology mapped during the three summers of fieldwork. In contrast, the position of metamorphic mineral isograds was determined by follow-up petrographic and microprobe work (Bégin et al., 1988). The series of fifteen maps provides first-order constraints for future mineral exploration projects in the area (St-Onge et al., 1988) and complements those published by the ministère de l'Énergie et des Ressources, Québec, for the western portion of the belt (Lamothe, 1986).

The ca. 1.9 Ga (R.R. Parrish, pers. comm., 1986) Cape Smith Belt is a thin-skinned, south-vergent thrust-fold belt (Hynes and Francis, 1982; Lamothe et al., 1984; Hoffman, 1985) which is exposed in a west-plunging oblique section (+18 km of structural relief) from low structural levels in the Wakeham Bay area (St-Onge et al., 1986) to high structural levels in the Lac Watts - Lac Cross area (St-Onge et al., 1987). The tectono-stratigraphic record of the southern part of the Cape Smith Belt (Fig. 2) documents the evolution of an Early Proterozoic epicontinental rift which ultimately led to formation of oceanic basalts (Hynes and Francis, 1982). The continent-derived sediments of the lower Povungnituk Group (**Ppv, Prl, Prse** and **Prms**) record the opening and infilling of a rift margin basin, which at least in part overlies continental crust. The epicontinental rift setting for the accumulation of the Povungnituk Group (Fig. 2) is supported by the similarity of upper Povungnituk Group mafic magmas (**Ppv**) to modern, within-plate continental tholeiites with respect to several major element ratios, ranges in TiO_2 content and trace-element ratios (Hynes and Francis, 1982; Francis et al., 1983). The Chukotat Group is interpreted to record a phase in the magmatic evolution of the Cape Smith Belt which led to formation of transitional crust (Fig. 2). The geochemistry of Chukotat Group mafic volcanics ranges from komatiitic basalt (**Pcol**) to low-Mg tholeiite (**Pcpl**) with MORB affinities (Francis and Hynes, 1979; Hynes and Francis, 1982; Francis et al., 1983). The tholeiitic lavas are low in incompatible elements and have trace element characteristics very similar to those shown by modern ocean-floor basalts. Thrust sheets in the most internal (northern) part of the Cape Smith Belt (Fig. 3) carry the Spartan Group pelagic sediments (**Pspe**) and the Watts Group sheeted dykes, gabbroic sills and pillowed basalts (**Pwb**), mafic cumulates (**Pwg, Pwpy**) and ultramafic cumulates (**Pwp**). These units are interpreted to constitute the imbricated and metamorphosed remnants of Early Proterozoic oceanic crust (Fig. 2), preserved in the thrust-fold belt as the Purtuniq ophiolite (Scott et al., 1988; St-Onge et al., 1988)

The continental-rift, transitional-crust and ophiolitic suites of the Cape Smith Belt are deformed by three temporally and geometrically distinct sets of structures (Lucas and St-Onge, 1987; St-Onge and Lucas, 1989). The cumulative effect of the D_1, D_2 and D_3 deformation events is to preserve the thin-skinned thrust-fold belt in an east-westtrending D_2 synclinorium, doubly-plunging as the result of D_3 northwest-trending cross-folds. The earliest set of D_1 structures recorded are regular sequence (piggyback-style) south-verging thrust faults which root on a basal décollement localized at or near the Archean basement - Proterozoic cover interface (St-Onge and Lucas, 1986) (Fig. 3). Transport of the thrust belt along the basal décollement during thermal relaxation following the early D_1 imbrication of the cover rocks resulted in the growth of a ductile basal shear zone (Lucas and St-Onge, 1986). Syn- to post-thermal peak out-of-sequence thrust faults (D_1) cut the D_1 imbricate stack to have assembled thrust stack to achieve late D_1 crustal thickening (Lucas and St-Onge, 1986; Lucas, 1989). Incorporation of D_1 discontinuous basement slices (**Agn**) into the thrust belt is associated with out-of-sequence thrusting. Thrust sheets of the Archean basement (**Agn**) and cover (**Ppv** to **Pr**) produced a dome and basin fold interference pattern. The distribution of D_2 and D_3 axial traces shown on the set of geological compilation maps illustrates the importance of rheologic layering in producing buckle folds and determining their wavelength. Examples of this phenomenon include the D_3 folds developed where large layered gabbro-peridotite sills intrude the sediments of the Povungnituk Group

Hot-side-down metamorphic mineral isograds in the mapped area indicate a normal distribution of isotherms in the thickened Early Proterozoic crust following D_1 imbrication (St-Onge and Lucas, 1986). The lower greenschist to upper amphibolite facies isograds crosscut the early D_1 structures in the eastern and southern parts of the Cape Smith Belt (Bégin et al., 1988). In contrast, along the early D_1 (retrograded) out-of-sequence thrusts. Extensive overprinting retrograde mineral assemblages are developed in the hangingwall units of these late D_1 faults

RÉFÉRENCES / REFERENCES

Bégin, N.J., Lucas, S.B., and Carmichael, D.M.
1988: Thermal and tectonic significance of mineral isograds in mafic rocks of the Cape Smith Belt, northern Quebec; *in* Program with Abstracts, Geological Association of Canada, v. 13, p.? (abstract)

Francis, D.M. and Hynes, A.J.
1979: Komatiites and tholeiites in the Proterozoic of New Quebec; Earth and Planetary Science Letters, v. 44, p. 473-481

Francis, D.M., Ludden, J., and Hynes, A.J.
1983: Magma evolution in a Proterozoic rifting environment; Journal of Petrology, v. 24, p. 556-582

Hoffman, P.F.
1985: Is the Cape Smith Belt (northern Quebec) a klippe?; Canadian Journal of Earth Sciences, v. 22, p. 1361-1369

Hynes, A.J. and Francis, D.M.
1982: A transect of the early Proterozoic Cape Smith foldbelt, New Quebec; Tectonophysics, v. 88, p. 23-59

Lamothe, D.
1986: Développements récents dans la Fosse de l'Ungava; **dans** Exploration en Ungava: données récentes sur la géologie et la géologie, éd. D. Lamothe, R. Gagnon et T. Clark; ministère de l'Énergie et des Ressources (Québec), DV 86-16, p. 1-6

Lamothe, D., Picard, C., et Mosher, J.
1984: Région du Lac Beauparlant, Bande de Cape Smith - Maricourt, Nouveau Québec; ministère de l'Énergie et des Ressources (Québec), DP 84-39, échelle 1:50 000

Lucas, S.B.
1989: Structural evolution of the Cape Smith Thrust Belt and the role of out-of-sequence faulting in the thickening of mountain belts; Tectonics, v. 8, p. 655-676

Lucas, S.B. and St-Onge, M.R.
1986: Structural and thermal evolution of the basal shear zone in the early Proterozoic Cape Smith Belt, northern Quebec; *in* Program with Abstracts, Geological Association of Canada, v. 11, p. 96 (abstract)

1987: Structural and thermal evolution of a 1.9 Ga thrust-fold belt: Cape Smith Belt, northern Quebec; *in* Program with Abstracts, Geological Association of Canada, v. 12, p. 68 (abstract)

1988: Geometrical and mechanical evolution of the Cape Smith Belt: implications for the origin of out-of-sequence faults; *in* Program with Abstracts, Geological Association of Canada, v. 13, p. 75 (abstract)

Scott, D.J., St-Onge, M.R., Lucas, S.B., and Helmstaedt, H.
1988: Purtuniq ophiolite: oceanic crust preserved in the ca. 1.9 Ga Cape Smith Thrust-Fold Belt, northern Quebec; *in* Program with Abstracts, Geological Association of Canada, v. 13, p. 110 (abstract)

St-Onge, M.R. and Lucas, S.B.
1986: Eastern Cape Smith Belt: imbrication, symmetamorphic deformation and uplift of an early Proterozoic thrust-fold belt in northern Quebec; *in* Program with Abstracts, Geological Association of Canada, v. 11, p. 132 (abstract)

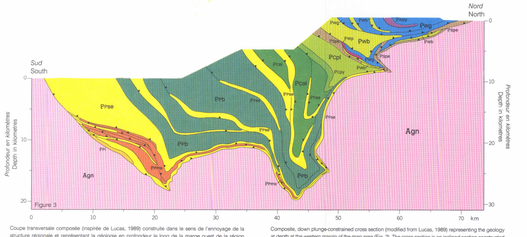
1988: Thermal history of the 1.9 Ga Cape Smith Thrust-Fold Belt: application of 1-D thermal models and P-T determinations; *in* Program with Abstracts, Geological Association of Canada, v. 13, p. 120 (abstract)

Evolution of the Cape Smith Belt: Early Proterozoic continental underthrusting, ophiolite obduction and thick-skinned folding; *in* The Early Proterozoic Trans-Hudson Orogen: Lithotectonic Correlations and Evolution, ed. J.F. Lewry and M.R. Stauffer; Geological Association of Canada Special Paper (in press)

St-Onge, M.R., Lucas, S.B., Scott, D.J., and Bégin, N.J.
1988: Eastern Cape Smith Belt: an early Proterozoic thrust-fold belt and basal shear zone exposed in oblique section, Wakeham Bay and Crabtree du Nouveau Québec map areas, northern Québec; *in* Current Research, Part A, Geological Survey of Canada, Paper 88-1A, p. 1-14

1987: Tectonostratigraphy and structure of the Lac Watts - Lac Cross - Rivière Déception area, Central Cape Smith Belt, northern Québec; *in* Current Research, Part A, Geological Survey of Canada, Paper 87-1A, p. 619-632

St-Onge, M.R., Lucas, S.B., Scott, D.J., Bégin, N.J., Helmstaedt, H., and Carmichael, D.M.
1988: Thin-skinned imbrication and subsequent thick-skinned folding of rift-fill, transitional-crust and ophiolite suites in the 1.9 Ga Cape Smith Belt, northern Québec; *in* Current Research, Part C, Geological Survey of Canada, Paper 88-1C, 1-18


Nord
North
Sud
South
Profondeur en kilomètres
Depth in kilometres
Ppse
Prs
Pms
Pms
Pms
Pwb
Pwg
Pwp
Pcpl
Pcol
Pcol
Pcol
Prse
Prse
Prse