

RP 412

RAPPORT PRELIMINAIRE SUR LA REGION DES LACS CARHEIL ET LE GENTILHOMME, DISTRICT ELECTORAL DE SAGUENAY

Documents complémentaires

Additional Files



Licence



Licence

Cette première page a été ajoutée au document et ne fait pas partie du rapport tel que soumis par les auteurs.

Énergie et Ressources
naturelles

Québec 

PROVINCE DE QUÉBEC, CANADA

MINISTÈRE DES MINES

L'HONORABLE W. M. COTTINGHAM, MINISTRE

SERVICE DE LA CARTE GÉOLOGIQUE

RAPPORT PRÉLIMINAIRE

SUR LA

RÉGION DES LACS CARHEIL ET LE GENTILHOMME

DISTRICT ÉLECTORAL DE SAGUENAY

PAR

D. L. MURPHY



QUÉBEC

1960



RAPPORT PRÉLIMINAIRE

sur la

RÉGION DES LACS CARHEIL ET LE GENTILHOMME

District électoral de Saguenay

par

D.L. Murphy*

INTRODUCTION

La région des lacs Carheil et Le Gentilhomme, que nous avons cartographiée au cours de l'été de 1959, est située à environ 174 milles au Nord-Nord-Ouest de Sept-Iles. Elle couvre une superficie d'à peu près 310 milles carrés limitée par les longitudes 66°45' et 67°15' et les latitudes 52°30' et 52°45'. Elle comprend des parties des cantons d'Esmanville, de Saint-Castin, de Gueslis, de Normanville et de Desjordy, de même que des parties des cantons nos 2656, 2657, 2756 et 2757^{**}. Elle se trouve immédiatement à l'Est de la région du mont Wright (Murphy 1959) cartographiée en 1958 pour le ministère des Mines.

Le moyen d'accès le plus facile est l'hydroplaine partant de Sept-Iles, du lac Jeannine et de la baie Ross. Le lac Jeannine, terminus du chemin qui relie Shelter Bay aux terrains de Quebec Cartier Mining, se trouve à 70 milles au Sud-Est de la région et la baie Ross, sur la voie ferrée Schefferville-Sept-Iles, est à 40 milles au Nord-Est. La région est également accessible, mais avec difficulté, par canot en suivant les rivières Moisie et Sainte-Marguerite. On peut facilement voyager dans la région même en empruntant les principaux cours d'eau qui coulent en direction Sud-Est.

Le drainage de la région se fait en direction Sud-Est dans le système de la rivière Moisie. Les lacs Carheil et Le Gentilhomme, les plus considérables de la région, se trouvent dans la partie centrale de celle-ci. L'angle Sud-Ouest est drainé par la rivière aux Pékans et ses tributaires.

Comparée à la plus grande partie des hautes terres intérieures laurentiennes, la région est accidentée. Presque toute sa surface se trouve entre 1,900 et 2,400 pieds au-dessus du niveau de la mer et le maximum local est de 500 pieds.

* Traduit de l'anglais.

** Les numéros de cantons réfèrent à des subdivisions de territoire non arpenté de la province, employées par le ministère des Mines seulement.

L'influence de la nature et de la structure de la roche de fond sur la topographie se manifeste par les principales crêtes qui sont constituées de formation de fer plissée, de même que par l'emplacement de plusieurs des principaux lacs sur des zones axiales de plis.

La végétation, dont la plus grande partie a été détruite par des feux de forêt, est variée. On y trouve beaucoup d'épinettes noires; le mélèze et le pin gris sont rares; le bouleau et l'aune se rencontrent surtout sur les pentes abritées et le long des cours d'eau. La mousse de caribou se voit partout et, d'ordinaire, elle est accompagnée de thé du Labrador.

GÉOLOGIE GÉNÉRALE

Les dépôts pléistocènes et récents d'argile, de sable, de gravier et de blocs erratiques couvrent environ 60 pour cent de la surface de terre ferme. Ils sont spécialement épais et étendus dans la partie Est de la région et, à cet endroit, la roche de fond n'affleure qu'au sommet des collines. Le drift dans sa plus grande partie est mal trié et non stratifié bien que, par endroits, on puisse rencontrer des eskers, des terrasses de kames et autres dépôts fluvio-glaciaires.

Les roches consolidées appartiennent au Précambrien. Il y a en abondance des paragneiss, des paraschistes et des unités métasédimentaires de formation de fer et, pour la plupart, ces roches semblent être les équivalents métamorphiques des roches relativement peu métamorphisées de la Fosse du Labrador au Nord. Quelques affleurements très clairsemés d'amphibolite (?) dans les gneiss proviennent apparemment de roches intrusives basiques.

Presque toutes les roches métamorphiques de la région ont été imprégnées à des degrés divers par du matériel granitique. La roche de fond la plus récente consiste en un complexe intrusif relativement peu altéré dont la composition va de gabbroïque (et ultrabasique ?) jusqu'à syénitique.

PRÉCAMBRIEN

Paragneiss avec un peu de paraschistes et d'orthogneiss

Les unités de roche de fond les plus anciennes et les plus répandues sont des paragneiss accompagnés d'un peu de paraschistes et d'orthogneiss. Elles recouvrent la plus grande partie de la moitié Est de la région et elles affleurent également dans les quadrants Nord-Ouest, Sud-Ouest et Sud-Est de la moitié Ouest. La biotite se rencontre dans tous les gneiss. Elle est soit uniformément disséminée par toutes les roches, soit concentrée en couches de ségrégation. En certains endroits, ces gneiss peuvent être divisés en unités distinctes d'après le mode de venue de la biotite. Des schistes à cyanite et grenat constituent une unité subordonnée dans les gneiss à biotite.

TABLEAU DES FORMATIONS

CÉNO- ZOÏQUE	RÉCENT ET PLÉISTOCÈNE	Moraines, eskers, dépôts d'alluvions, plages élevées	
Discordance			
PRÉCAMBRIEN	PROTÉROZOÏQUE(?)	Roches ignées variant de basiques (et ul- trabasiques?) à syé- nitiques	Gabbro et syénite; métapéridotite?
		Gneiss granitique et roches apparen- tées	Dykes pegmatitiques, apli- tiques et quartzeux; gneiss granitique, gneiss d'injec- tion et/ou migmatite
		Roches méta-ignées basiques	Amphibolites?
		Paraschistes et un peu de paragneiss	Roche à hornblende, quartz et grenat et schiste à bio- tite, quartz et grenat; mi- caschiste avec quantités variables de cyanite, de graphite et de grenat, par endroits gneissique; Gneiss à hornblende et grenat
		Formation de fer	Ironstone à magnétite et quartz; ironstone à sili- cate, carbonate et quartz; Quartzite; Marbre
	ARCHÉEN	Paragneiss avec un peu de paraschistes et d'orthogneiss (?)	Gneiss biotitique "rubané"; Schiste et gneiss à mica, cyanite et grenat
			Gneiss à biotite "massif" et gneiss avec un peu de biotite et de hornblende

Près du contact avec la séquence de la formation de fer, les gneiss sont nettement stratifiés et ils sont probablement d'origine sédimentaire. La roche type consiste en bandes de quartz et feldspath en quantités à peu près égales alternant avec des couches de biotite, de quartz et de feldspath. L'épaisseur des couches varie d'un huitième à trois-quarts de pouce et ces couches sont remarquablement uniformes en épaisseur sur des distances de centaines de pieds le long de la direction. Les paillettes de biotite sont orientées parallèlement à la stratification. Dans les couches felsiques, le quartz est à grain fin ou moyen et presque incolore, tandis que les feldspaths ont un grain légèrement plus grossier et ils varient d'incolores à gris pâle. L'apparence des couches mafiques diffère d'un endroit à l'autre dû à une variation dans la quantité de biotite, bien qu'à une localité donnée la teneur en mica noir soit passablement uniforme. Une couche moyenne mafique consiste en 25 pour cent de biotite, 50 pour cent de quartz, 20 pour cent de feldspath pâle et en petites quantités de grenat. Sur la surface altérée, le gneiss rubané est de couleur d'un brun rouille à gris brunâtre et on trouve en nombre des petites dépressions en forme de fosses sur les bandes biotitifères.

En s'éloignant du contact gneiss-formation de fer, les gneiss sont suivis par une roche massive à biotite. Nous n'avons vu aucune zone de transition. Nous avons remarqué une variété massive de gneiss en plusieurs endroits dans la partie Est de la région. À cet endroit, la biotite est en général uniformément distribuée par toute la roche bien qu'ici et là elle soit disposée en lamelles mal définies épaisses d'une fraction de pouce. Le gneiss massif est probablement un mélange de types para- et ortho- et il constitue peut-être le complexe de base.

Dans la partie Est de la région, un schiste à mica, cyanite et grenat semble se situer entre le gneiss à biotite bien rubané et la variété massive. La roche est à grain moyen ou grossier et sa composition minéralogique est variable. Là où les constituants micacés sont abondants, la roche est très schisteuse et, là où le contenu en feldspath est élevé, elle est presque gneissique. Un spécimen moyen de schiste est composé essentiellement de 10 pour cent de cyanite, 10 pour cent de grenat, 40 pour cent de biotite, 15 pour cent de quartz, 20 pour cent de feldspath et 5 pour cent de muscovite.

Séquence de la formation de fer

La séquence de la "formation de fer" inclut toutes les roches riches en fer, sans égard à leur composition minéralogique, de même que le marbre et le quartzite sous-jacents. Dans la moitié Ouest de la région, les unités appartenant à ce groupe sont continues et peuvent servir de repères d'horizon pour délimiter les larges structures de plis. À l'Est, elles sont discontinues et se présentent sous forme de petits bassins synclinaux

dans les gneiss inférieurs. Ces roches sont d'ordinaire lenticulaires comme, par exemple, au centre du petit anticlinal entouré par du marbre au Nord-Est du lac Carheil.

Le marbre semble être l'unité la plus continue et la plus répandue et il constitue en général le membre de base de cette séquence. Le quartzite se trouve entre le marbre et les formations de fer proprement dites (ironstones). Les unités d'ironstone consistent en un facies oxydé et un facies silicaté et/ou carbonaté.

Marbre

Le marbre est constitué de quantités variables de carbonates, de quartz et de minéraux calc-silicatés. Ces derniers en général apparaissent en couches qui représentent probablement la stratification originale. Le marbre est de couleur allant d'un gris pâle à blanche en surface fraîche et il s'altère en teintes allant d'un brun foncé à gris foncé. On remarque fréquemment une altération différentielle et les couches plus résistantes de quartz-silicate sont en relief. En plusieurs endroits, le marbre forme de petites collines sinueuses au-dessus des gneiss et des schistes adjacents.

Les carbonates sont de couleur allant du blanc au blanc brunâtre et leur grain est moyen ou grossier. Dans les couches les plus pures, on peut rencontrer de la dolomie et de la calcite, ou les deux, tandis que la calcite prédomine dans les autres. Ici et là, on rencontre des couches discontinues de quartz d'un blanc grisâtre, épaisses d'un huitième à quatre pouces. Le quartz est également disséminé dans les couches à carbonate, comme par exemple dans celles situées près de la rive Ouest du lac Jonquet. Les silicates, qui comprennent du diopside gris à gris verdâtre et de la trémolite-actinote blanche et fibreuse, se présentent sous forme de lentilles éparses, de gousses et de couches dans les parties les plus siliceuses du marbre. De telles couches atteignent des épaisseurs d'un pied et elles constituent probablement des zones de réaction métamorphique entre les portions carbonatées et les portions quartzieuses. La trémolite tend à devenir actinotique près du contact du marbre avec l'ironstone à silicate, carbonate et quartz. A l'Ouest du lac Low Ball, les minéraux calc-silicatés constituent plus de 50 pour cent du marbre.

L'épaisseur du marbre varie par toute la région comme résultat d'un écoulement plastique et de plissements isoclinaux serrés. Cependant, à une courte distance au Sud-Ouest du lac Carheil, nous estimons que l'épaisseur normale apparente est de 500 à 600 pieds. Bien qu'en général le marbre soit situé à la base de la séquence de la formation de fer, des affleurements rapprochés les uns des autres près du lac Horseshoe dans l'angle Sud-Ouest de la région indiquent qu'il est, au moins en partie, isofacial avec l'ironstone à silicate et carbonate.

Quartzite

Nous n'avons remarqué le quartzite, en tant qu'unité stratigraphique distincte, qu'en trois localités de la région. A l'Ouest du lac Low Ball, il est très fracturé et il consiste en quartz à grain moyen allant d'incolore à laiteux, avec des petites lentilles et veinules éparses de spécularite. Dans le secteur situé entre les lacs Carheil et Jonquet, environ 100 pieds de quartzite recouvrent le marbre. A cet endroit, la roche est relativement pure, sauf pour une zone de transition passant au carbonate sous-jacent. Près de l'angle Nord-Ouest de la région, le quartzite se trouve entre l'ironstone à silicate et carbonate et l'ironstone à quartzite et spécularite. Cette association est similaire à celle qu'on rencontre au mont Wright.

Ironstone à silicate, carbonate et quartz

L'ironstone à silicate, carbonate et quartz est le type le plus abondant des roches ferrugineuses. Sa distribution dans la région se trouve étroitement parallèle à celle du marbre, bien qu'elle soit moins continue. Typiquement, la roche se compose de couches bien définies de quartzite, de silicates de fer et/ou de carbonates ferrifères. Par endroits, et à cause d'une érosion différentielle, le quartzite taché de limonite apparaît en relief à six pouces au-dessus du matériel adjacent de silicate et de carbonate.

Les couches de silice sont composées d'une mosaïque uniforme de quartz gris à grain fin ou moyen, accompagné par endroits de veinules minuscules ou de grains disséminés de pyrite. Le rapport du carbonate avec le silicate varie dans les couches riches en fer. La sidérite et l'ankérite (?) prédominent au Nord-Est du lac Carheil, tandis qu'un hypersthène d'un vert foncé et une grunérite vert pâle sont les principaux constituants à l'Ouest du lac Low Ball et immédiatement au Sud et au Sud-Est du lac Côté. D'ordinaire, la variété d'ironstone riche en silicate contient de la magnétite, spécialement près de la zone de transition qui la sépare du quartzite à magnétite sus-jacent. La magnétite se présente en globules, en petites lentilles et en fine dissémination.

Quartzite à magnétite

Le quartzite à magnétite est situé au sommet de la séquence de la formation de fer. Sa distribution est limitée et très erratique. On en trouve tous les degrés, à partir d'une roche à magnétite et quartz relativement pure jusqu'à une ironstone à silicate, carbonate et quartz contenant de la magnétite.

Au Nord-Est du lac Carheil, ce facies à oxyde est une roche s'altérant en plaques composée de couches et lentilles d'un agrégat de quartz et magnétite à grain fin al-

ternant avec des couches de composition similaire, mais à grain beaucoup plus fin. L'épaisseur des bandes individuelles varie entre $1/16$ et $\frac{1}{2}$ pouce. A l'Ouest du lac Low Ball, le rubanement est beaucoup moins bien défini. A cet endroit, la magnétite et le quartz sont parfois mélangés ou paraissent en couches séparées et distinctes. Il y a fréquemment de l'interdigitation et du plissement. Au Sud-Est du lac Côté, le facies à oxyde passe au facies à silicate. Des couches épaisses de $\frac{1}{2}$ à $\frac{3}{4}$ de pouce d'un mélange de silicate vert à grain fin (hypersthène ?) avec de la magnétite et du quartz alternent avec des couches épaisses de $1/8$ à $1/4$ de pouce de quartz et de magnétite en quantité subordonnée. Dans tous ces endroits, l'ironstone à oxyde est très mince et ne peut être suivie que sur de courtes distances le long de la direction. A l'Ouest du lac Low Ball, la magnétite constitue jusqu'à 50 pour cent de la roche en certaines parties de l'affleurement. Les gisements du lac Carheil et du lac Côté ont en moyenne de 30 à 35 pour cent d'oxyde de fer.

Paraschistes et quantités moindres de paragneiss

Des schistes micacés (localement des gneiss), un gneiss à hornblende et grenat, une roche à hornblende, grenat et quartz presque massive et un schiste à biotite, quartz et grenat sont les roches métasédimentaires les plus jeunes de la région. Ces roches affleurent abondamment dans la partie Ouest de la région et au centre de reliquats de synclinaux dans la moitié Est. Le schiste riche en mica est le type de roche le plus abondant et il inclut des variétés graphitiques, cyanitiques et grenatifères. Par endroits, la teneur en cyanite semble augmenter là où l'imprégnation par du matériel granitique plus jeune a été intense. Nous ne connaissons pas les relations stratigraphiques entre ces diverses roches.

Gneiss à hornblende et grenat

Le gneiss à hornblende et grenat est l'une des unités inférieures de ce groupe de roches plus jeunes. Nous ne l'avons observé qu'en deux localités: à un demi-mille au Sud du lac Carheil et à environ un mille à l'Est du lac. A ces endroits, le gneiss semble recouvrir directement le marbre, bien que le contact lui-même n'affleure pas. La roche en général s'altère en une couleur gris foncé et elle consiste surtout en hornblende, grenat et un plagioclase allant d'un gris pâle à un gris verdâtre. Le quartz et la biotite y sont présents en quantités subordonnées. A l'Est du lac Carheil, le gneiss est faiblement stratifié et à grain grossier ou très grossier, avec des porphyroblastes de grenat d'un diamètre pouvant atteindre de trois-quarts à un pouce. Au Sud du lac, la roche est plus massive.

Micaschistes

Les micaschistes affleurent abondamment le long des rives des lacs Carheil et Knife. Près de l'extrémité Sud-Est

du lac Carheil, à partir de la rive jusqu'au marbre qu'on rencontre sur la crête au Sud, une section presque continue de cette roche affleure abondamment. On peut apercevoir le long de la rive du schiste à mica, quartz et cyanite, accompagné d'un feldspath de couleur pâle. Sur une distance de quelques centaines de pieds de la rive, la roche devient progressivement plus feldspathique et cyanitique et elle contient des concentrations locales de grenat. Plus haut sur la colline, et stratigraphiquement plus bas dans la section, un schiste à mica, quartz et feldspath contenant du graphite semble être la roche dominante. Le sommet de la crête est constitué de schiste à biotite, quartz et feldspath avec des quantités variables de grenat. Ici et là, la roche est gneissique à cause d'une plus grande quantité de feldspath. Les schistes et gneiss graphitiques sont abondants autour du lac Knife. En un endroit, à environ un quart de mille à l'Ouest du lac, nous avons trouvé une zone de trois pieds de graphite presque pur dans le schiste.

Roche à hornblende et schiste à biotite

Une roche presque massive, à grain moyen, de hornblende, quartz et grenat et un schiste à biotite, grenat et quartz semblent être les roches les plus jeunes parmi les schistes et gneiss supérieurs. En quelques endroits, ces roches recouvrent directement la séquence de la formation de fer. On peut voir le long de la rive Sud-Ouest du lac Carheil et le long de la rive du lac Gibraltar d'excellents affleurements de la roche à hornblende. Elle varie d'un type schisteux à hornblende presque pur à une roche à hornblende contenant de 20 à 25 pour cent de grenat et de 15 à 20 pour cent de quartz. Une séquence épaisse de schiste à biotite et grenat à grain moyen, avec un peu de hornblende et de quartz occupe le centre d'un synclinal au Sud du lac Carheil.

Roches méta-ignées basiques

Plusieurs affleurements isolés d'une roche à hornblende, plagioclase et grenat, pauvrement foliée et à grain fin (amphibolite ?) se trouvent interstratifiés en concordance avec les gneiss à biotite à mi-chemin entre les lacs Carheil et Côté. On attribue une origine ignée primaire à ce type de roche étant donné sa similarité avec les roches méta-ignées basiques dans la région du mont Wright à l'Ouest.

Gneiss granitiques et roches apparentées

Un matériel granitique se présente en intrusion et en imprégnation plus ou moins abondante dans la plupart des roches précambriennes de la région. Les gneiss et les schistes sous-jacents à la séquence de la formation de fer semblent avoir été plus affectés que les autres unités.

Le matériel granitique consiste surtout en feldspath dont la couleur va du rose saumon au gris pâle et

en quartz variant d'incolore à légèrement laiteux. Là où l'injection a été intense, il ne reste dans le gneiss granitique que des taches de la roche originale. A la bordure de ces superficies, le matériel quartzo-feldspathique se présente en lits caractérisés par des amincissements et des renflements et en filonnets entrelacés. Nous avons observé dans les schistes et gneiss supérieurs et inférieurs des dykes petits et très épars de pegmatite et d'aplite. Dans la région du mont Wright, des roches semblables recourent et la séquence de la formation de fer et les roches métasédimentaires plus jeunes.

Roches ignées variant de basiques (et ultrabasiques?)
à syénitiques

Les roches consolidées les plus jeunes de la région consistent en une séquence de roches ignées variant de basiques (et ultrabasiques?) à syénitiques. Nous n'en avons remarqué des affleurements qu'en trois localités de la région: le long de la rive Est du lac Rainy, à $\frac{1}{2}$ mille à l'Est du lac Carheil et à 6 milles au Sud-Est du lac Jonquet.

La plupart des roches gabbroïques et syénitiques sont relativement fraîches.

Entre les lacs Carheil et Jonquet, les gabbros sont à grain moyen, d'une couleur allant d'un vert bleuâtre foncé à un gris bleuâtre et ils s'altèrent en une couleur chamois pâle tacheté. Ils consistent en 60 pour cent de plagioclase bleu-vert, 30 pour cent de pyroxène foncé, d'amphibole et d'olivine ouralites et 10 pour cent de biotite, serpentine, grenat et magnétite secondaires. Par endroits, les lattes de plagioclase et les minéraux prismatiques foncés sont à grain plus fin et ont une orientation sub-parallèle. Les pyroxènes et les amphiboles se trouvent d'ordinaire à l'intérieur de couronnes ayant à leurs rebords extérieurs du grenat et/ou de la biotite.

Le complex intrusif à l'Est du lac Rainy comprend des roches à gabbro, à péridotite (?) et peut-être à syénite. Près de la bordure Sud du complexe, la roche est à grain moyen, d'un gris verdâtre foncé et presque dépourvue de feldspath. Les principaux constituants comprennent le pyroxène et l'olivine, tous deux considérablement serpentinisés, le grenat et un mica de couleur bronze foncé. La bordure Est des affleurements consiste en roches syénitiques d'un gris jaunâtre pâle. Elles ne contiennent que de 10 à 15 pour cent de minéraux mafiques, surtout des produits d'altération tels que le grenat et la chlorite accompagnés d'un peu de biotite. Les parties centrale et Ouest consistent en roches gabbroïques et peut-être dioritiques dans lesquelles la plus grande portion du pyroxène et de l'ouralite contiennent des couronnes de grenat.

TECTONIQUE

Plis

Nous avons obtenu la plupart de nos interprétations tectoniques grâce à l'attitude et à la distribution des unités de la formation de fer, car celles-ci possèdent des lithologies distinctives et des expressions topographiques plus définies. La moitié Ouest de la région est dominée par un grand synclinal complexe (ou synclinorium) à direction à peu près Nord. L'anticlinal renversé à direction Nord-Ouest de la partie centrale Sud de la région est entouré par les roches métasédimentaires plus jeunes. Dans l'anticlinal même, on trouve des reliquats de deux plis synclinaux plus petits. Les roches plus anciennes apparaissent de nouveau dans un petit éventail anticlinal situé dans l'angle Sud-Ouest de la région. Les pendages de la foliation et des couches associées à ces structures sont prononcés et, en plusieurs endroits, renversés. De telles attitudes semblent indiquer qu'un plissement isoclinal accompagna le développement des grandes structures.

Dans la moitié Est de la région, le long de la limite Nord, le lac Gibraltar occupe une petite dépression synclinale. A quelques milles au Sud-Est, le long de la rive Est du lac Sandy, des affleurements épars de marbre délimitent les vestiges érodés d'un petit pli. Par tout le reste de cette portion de la région, de petits anticlinaux sont présents ici et là dans les gneiss inférieurs. De telles structures semblent apparentées aux amas de gneiss granitique et roches associées.

Structures linéaires

Les bons indices de failles et de cisaillement sont rares. Certains des traits topographiques linéaires sont peut-être le résultat de tels mouvements. La plupart des zones de cisaillement et des diaclases sont orientées au Nord-Ouest ou au Nord-Est et elles semblent avoir des pendages verticaux ou très prononcés.

Les linéations dans le plissement sont localement abondantes dans les schistes supérieurs. Le long de la rive Sud-Ouest du lac Carheil, elles sont orientées à angle ouvert à travers la direction de la foliation et elles plongent à angle prononcé. Les structures semblables sont rares dans les gneiss inférieurs.

GÉOLOGIE ÉCONOMIQUE

Fer

L'ironstone du type à oxyde, variété économique importante de roche dans ces parages, est mince et discontinue dans notre région. Le type à specularite est remarquablement absent. Plusieurs localités dans la moitié Ouest de la

région sont maintenant couvertes par des claims détenus par diverses compagnies telles que: Canadian Javelin et Trans-Canada Exploration au Nord-Est du lac Carheil; Mallen Red Lake Gold Mines et Roxton Mining and Exploration au Nord et au Nord-Ouest du même lac; Quebec Cartier Mining immédiatement à l'Ouest du lac Low Ball; et C.C. Huston and Associates à l'extrémité Sud-Ouest du lac Jonquet (jalonné en 1959).

Sulfures

Il y a dans les roches gabbroïques près du lac Rainy des petites veinules et des grains disséminés de sulfures de fer, de nickel et de cuivre. Les minéraux dominants sont la pyrrhotine, la pentlandite et la pyrite, bien qu'on y trouve également un peu de chalcopryrite. Une recherche de concentrations de ces sulfures dans les gabbros nous semble justifiée.

Graphite

Nous avons noté un bon nombre d'horizons contenant du graphite dans certaines portions des schistes supérieurs. Localement, la teneur en carbone peut atteindre 20 pour cent. A l'Ouest du lac Knife, le graphite se trouve concentré dans une veine de trois pieds, tel que décrit dans le paragraphe traitant des micaschistes.

Sable et gravier

Les dépôts fluvioglaciers bien triés constitueront sans doute des sources importantes de sable et de gravier pour travaux de construction lorsqu'on entreprendra éventuellement l'exploitation des gisements de minerai de fer.

REFERENCE

Murphy, D.L. (1959) Région du Mont Wright, district électoral du Saguenay; Min. des Mines, Québec, R.P. 380.

