

RP 451

RAPPORT PRELIMINAIRE SUR LA REGION DES LACS PEPPLER ET CAILLETEAU (MOITIE OUEST), COMTE 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 RICHESSES NATURELLES

L'HONORABLE RENÉ LÉVESQUE, MINISTRE

P.-E. AUGER, SOUS-MINISTRE

SERVICE DE LA CARTE GÉOLOGIQUE

H. W. McGERRIGLE, CHEF

RAPPORT PRÉLIMINAIRE

SUR LA

RÉGION DES LACS PEPPLER ET CAILLETEAU
(MOITIÉ OUEST)

COMTÉ DE SAGUENAY

PAR

A. J. SINCLAIR



QUÉBEC
1961

RAPPORT PRELIMINAIRE
SUR LA
REGION DES LACS PEPPLER ET CAILLETEAU (MOITIE OUEST)
COMTE DE SAGUENAY
par
A.J. Sinclair ^x

INTRODUCTION

La région des lacs Peppler et Cailleteau (moitié Ouest), que nous avons cartographiée au cours de l'été de 1960, se trouve à environ 145 milles au Nord-Nord-Ouest de Sept-Iles et à 25 milles au Nord-Est du lac Jeannine. Sa superficie est de 306 milles carrés; ses limites sont les longitudes 67°45' et 68°00' et les latitudes 52°30' et 52°05'. Elle comprend la plus grande partie des cantons de Thury et Beaudoin et des portions des cantons de Menneval, Sevestre, Boucault, Claudel, Laussedat et Tilly.

Seuls les plus grands lacs de la partie Nord-Est de la carte sont accessibles aux hydravions. On peut également amerrir sur le lac Elbow, élargissement de la Petite rivière Manicouagan Ouest à un mille et demi au Sud de la région, d'où l'on peut continuer en canoé vers le Nord. La rivière est facilement navigable vers le Nord depuis le Petit lac Manicouagan, à 14 milles au Sud de la limite Sud de notre territoire, jusqu'à environ un mille et demi à l'intérieur. Bien que, plus au Nord, la rivière offre plusieurs rapides, on peut, avec difficulté, la remonter en canoé jusqu'à environ six milles de la limite Nord. Une route de 190 milles, venant de Shelter Bay sur le golfe Saint-Laurent, atteint le Petit lac Manicouagan. Le prolongement projeté vers le mont Wright de la voie ferrée Shelter-Bay-lac Jeannine traversera l'angle Sud-Est de notre territoire.

Le drainage de notre région se fait entièrement par la Petite rivière Manicouagan Ouest dont les eaux coulent vers le Sud dans le Petit lac Manicouagan pour éventuellement atteindre le Saint-Laurent par la rivière Manicouagan.

Presque toute la surface de la région se présente à une altitude variant de 1,900 à 2,500 pieds. Le mont Merry, dont l'altitude est légèrement supérieure à 2,800 pieds, est le point le plus élevé du territoire. Le tiers Nord est accidenté, son relief local étant de près de 600 pieds. Des gneiss migmatisés à feldspath à

^x Traduit de l'anglais

quartz et biotite donnent naissance à cette rude topographie. L'influence de la nature du soubassement sur la topographie est particulièrement bien illustrée par le "groupe métasédimentaire" qui forme le plus souvent des collines et des croupes. Les roches ultra-mafiques affleurent habituellement sous forme de petits butons bien visibles.

La forêt est maigre et se compose principalement d'épinette noire et de mélèze. On trouve par endroits quelques pins gris, peupliers et bouleaux; les aulnes et les arbustes abondent. Environ le quart de la région a été brûlé et le regain ne commence qu'à se développer.

Notre territoire fait partie d'une plus grande étendue cartographiée à l'échelle de quatre milles au pouce par Duffell et Roach (1959). Phillips (1958), MacKean (1959) et Sinclair (1960) ont cartographié, à l'échelle d'un mille au pouce, des régions adjacentes à la nôtre.

GEOLOGIE GENERALE

Des dépôts d'âges pléistocène et récent de till, de sable et de gravier, des blocs erratiques et des tourbières recouvrent plus de 95 pour cent de la superficie de la région. Les affleurements rocheux sont conséquemment rares et épars.

Les roches les plus anciennes de la région, qui affleurent surtout dans le tiers Nord, sont des gneiss à migmatite contenant du feldspath, du quartz et de la biotite, de même qu'une variété à hornblende et épidote en quantités accessoires. Des membres du groupe métasédimentaire, qui comprennent marbre, quartzite, roches à silicates de fer, roches à quartz et magnétite et à quartz et hématite spéculaire, reposent sur les gneiss. Plusieurs zones de roches riches en hématite spéculaire et en magnétite sont suffisamment importantes pour être de valeur marchande. Un gneiss migmatisé à feldspath, quartz et biotite, qu'il est impossible de distinguer au point de vue lithologique du gneiss inférieur, recouvre le groupe métasédimentaire. Des gneiss feldspathiques, contenant des proportions très variables de hornblende, biotite et grenat, reposent au-dessus des gneiss migmatisés supérieurs.

Nous avons relevé la présence dans la demie Sud de la région, en bordure de la vallée de la Petite rivière Manicouagan Ouest, des roches d'apparence éruptive comprenant quelques petits amas de pegmatite, un affleurement unique d'une diorite quartzique massive et des affleurements épars de roches ultramafiques grossièrement grenues.

Au moins deux périodes de plissements ont affecté les roches de la région. Chaque orogénie a produit des structures linéaires caractéristiques, tels petits plis et certaines linéations, qui sont particulièrement bien développés dans les gneiss migmatisés.

Toutes les roches de notre territoire ont été soumises à un métamorphisme prononcé qui correspond au faciès almandine-amphibolite. La chloritisation et l'épidotisation sont rares.

TABLEAU DES FORMATIONS

Pléistocène et Récent		Till, sable et gravier, blocs erratiques glaciaires et tourbe
Discordance		
Précambrien	Roches intrusives (?)	Pegmatite
		Diorite quartzique
		Roches ultramafiques
		Complexe de gneiss feldspathiques à hornblende - caractérisé par des proportions très variables de hornblende, biotite et, à un moindre degré, de grenat.
		Gneiss à migmatite contenant du feldspath, du quartz et de la biotite. Ces roches, en certains endroits, montrent accessoirement du graphite
	Groupe métasédimentaire	Marbre; quartzite; roches à silicates de fer; roches à quartz et magnétite; roches à quartz et hématite spéculaire
		Gneiss à migmatite contenant du feldspath, du quartz et de la biotite. Le grenat est un accessoire commun. Une variété distincte contient, comme accessoires, la hornblende et l'épidote.

PRECAMBRIEN

Gneiss à migmatite contenant du feldspath, du quartz et de la biotite

Un gneiss inférieur à migmatite contenant du feldspath, du quartz et de la biotite est la plus ancienne roche visible dans la région. C'est une roche cristalline grise, à grain fin ou moyen et qui contient jusqu'à 30 pour cent de pegmatite à grain moyen ou grossier. La roche altérée est de couleur rouille ou gris foncé. Le feldspath est habituellement plus abondant que le quartz et la quantité de biotite varie en général de 10 à 20 pour cent. Accessoirement, on observe ici et là le grenat et la muscovite. Les gneiss, dans l'angle Nord-Est de la région, sont constitués principalement par une variété dont les minéraux accessoires sont la hornblende et l'épidote. Au voisinage immédiat du mont Merry, et sensiblement au niveau stratigraphique du groupe métasédimentaire, la roche est un gneiss à feldspath, quartz et muscovite. Des roches à hornblende et épidote sont habituellement intercalées dans des gneiss sans hornblende et épidote; elles sont peu utiles comme horizons-repères.

Les pegmatites sont roses ou blanches, à grain grossier ou moyen et constituées de quartz et de feldspath en proportions variables. Elles se présentent en lentilles discontinues d'épaisseur variant d'un demi-pouce ou moins à plusieurs pouces.

Des enclaves et lentilles d'amphibolite vert foncé et grossièrement grenue, pouvant atteindre plusieurs pouces d'épaisseur s'observent partout dans les gneiss inférieurs. Au coeur de quelques petits plis, la puissance de ces amphibolites augmente et peut atteindre un pied. Les principaux minéraux sont la hornblende, la biotite et un plagioclase; on observe souvent le grenat et un peu de calcite. L'espacement intermittent de ces amphibolites le long d'horizons spécifiques nous indique qu'elles étaient litées à l'origine.

Un gneiss supérieur à migmatite contenant du feldspath, du quartz et de la biotite recouvre le groupe métasédimentaire. Ce gneiss est lithologiquement identique au gneiss inférieur. Cependant, quelques affleurements du gneiss supérieur à migmatite renferment comme minéral accessoire du graphite, alors que dans les gneiss inférieurs le graphite semble absent.

La foliation des roches migmatisées provient du parallélisme des feuilletés de mica, du rubanement de composition et de la présence de lentilles discontinues de pegmatite, ces trois structures étant parallèles les unes aux autres. La foliation est extrêmement déformée.

GROUPE METASEDIMENTAIRE

Le groupe métasédimentaire comprend du marbre, du quart-

zite, des roches riches en silicates de fer avec ou sans magnétite ou hématite spéculaire. Les marbres et les quartzites sont habituellement interdigités ou interstratifiés avec les roches ferrugineuses. Ils révèlent des changements brusques des conditions de sédimentation.

La succession stratigraphique des membres du groupe métasédimentaire varie d'un endroit à l'autre et il semble que ces irrégularités soient reliées à des changements de faciès dans les sédiments originels (Knowles et Gastil, 1959).

Marbre (Formation de Duley)

Le marbre est une roche cristalline à grain variant de moyen à grossier, constituée de couches de calcite et de dolomie blanches accompagnées de quartz blanc (jusqu'à 10 pour cent) et de silicates calciques vert pâle (jusqu'à 30 pour cent). Les carbonates s'altèrent en chamois, les minéraux à silicates calciques en gris pâle ou en blanc et le quartz en gris pâle. Le quartz et les silicates calciques se présentent en lits de deux pouces ou moins d'épaisseur qui se tiennent en relief à environ un demi-pouce de la surface des couches massives intercalées de carbonates. Le litage est généralement très régulier, ce qui nous fait supposer une structure primaire. En quelques endroits, comme sur la rive Sud de l'étang Peter, on note d'abondants petits plis.

La puissance du marbre semble être très variable, bien qu'il nous ait été impossible de la mesurer de façon précise en aucun endroit. Nous croyons qu'elle est au minimum de 55 pieds à l'extrémité Sud du lac Cassé, alors que nous avons estimé qu'elle est supérieure à 1,000 pieds à trois milles et demi plus au Nord-Ouest.

Le marbre, dans notre région, se présente habituellement à la base du groupe métasédimentaire. Cependant, dans la séquence du mont Merry il manque et l'on trouve à la base un quartzite.

Quartzite (Formation de Wapussakatoo)

Le quartzite, dans la région, repose directement soit sur le marbre, soit sur des roches à silicates de fer, sauf dans la zone du mont Merry où il recouvre directement un gneiss à feldspath, quartz et muscovite. Il est possible que le marbre et le quartzite se soient, en partie, déposés simultanément.

Le quartzite est blanc ou gris, à grain moyen ou grossier. L'épaisseur des bancs varie de 10 pieds, sur la rive Sud de l'étang Peter, à environ 150 pieds, au mont Merry. Un rubanement marqué par diverses couleurs, résultat de concentrations variables de minéraux accessoires, représente la stratification originelle et il est plus prononcé dans la roche à grain moyen que dans celle à grain grossier. Les minéraux accessoires, n'excédant généralement pas trois pour cent de la roche sont l'hématite spéculaire et/ ou

la magnétite, et/ ou la muscovite. Cependant, nous avons noté quelques minces lits de schiste à quartz et muscovite au milieu des quartzites du mont Merry.

Roches ferriques (Formation du lac Wabush)

Les roches à silicates de fer sont brun foncé ou brun verdâtre; l'altération leur donne une couleur rouille. Elles se composent de proportions variables de quartz, de silicates de fer (amphiboles et pyroxènes), de carbonate (certainement de la calcite en partie) et de magnétite. De minces lits riches en quartz et en silicates de fer, habituellement d'environ un pouce d'épaisseur, restent en relief sur la surface altérée des affleurements. Les silicates sont à grain moyen, tandis que les autres constituants sont habituellement à grain fin ou moyen. Les minéraux silicatés ne semblent montrer aucune orientation préférentielle, bien que ces roches présentent de nombreux petits plis.

Cette zone de roches à silicates de fer est particulièrement visible sur les rives Ouest et Sud de l'étang Peter et sur la rive Ouest du lac Cassé.

Les roches à quartz et magnétite affleurent près du mont Merry, dans le coin Sud-Ouest de l'étang Peter et au Nord et au Nord-Ouest du lac Cassé. Au Nord de ce lac, les roches à hématite spéculaire et à quartz ont été recristallisées en roches grossièrement grenues, constituées de quartz et de magnétite qui forment des auréoles d'un pied de largeur aux contacts des pegmatites.

Les roches à quartz et magnétite sont presque partout gris foncé, légèrement rouillées lorsqu'elles sont altérées, à grain fin ou moyen, granulaires et formées de quartz, de magnétite et d'un peu de silicates de fer. La roche est finement litée, résultat du degré variable de séparation de la magnétite et du quartz. Des silicates bruns se présentent en cristaux de taille moyenne espacés irrégulièrement le long de certains horizons. La magnétite constitue environ 40 pour cent de la roche et lui donne sa couleur caractéristique gris foncé. D'ordinaire la foliation est déformée à des degrés variables d'un affleurement à l'autre.

Des roches à quartz et hématite spéculaire affleurent au mont Merry (où leur puissance varie de 40 à 150 pieds), au Nord du lac Cassé, à un mille et demi à l'Ouest de la partie centrale du lac Cassé et à proximité du coin Nord-Ouest de l'étang Peter. La roche, en tous ces endroits, est à grain moyen ou grossier, gris foncé et d'un éclat brillant. Les seuls constituants principaux sont le quartz (30 à 90 pour cent) et l'hématite spéculaire (10 à 70 pour cent). Les minéraux accessoires sont la muscovite et la biotite. La muscovite est particulièrement abondante au mont Merry.

Un rubanement de composition est partout présent et l'épaisseur des lits individuels varie d'un quart de pouce ou moins à plusieurs pouces. Cette foliation montre des déformations variables. Il s'agit peut-être d'une stratification originelle.

Deux minces bandes de gneiss à plagioclase et hornblende sont visibles dans le groupe métasédimentaire au voisinage du mont Merry, et la montagne elle-même est constituée presque entièrement de ce gneiss. La roche est à grain moyen et gris foncé. Elle s'altère en un gris foncé, terne, quelque peu rouillé. Les minéraux de cette roche sont le plagioclase, la hornblende, la biotite et le grenat. Les minéraux mafiques constituent habituellement de 50 à 60 pour cent de la roche.

Gneiss feldspathiques à hornblende et grenat

On trouve quelques affleurements de gneiss feldspathiques à hornblende et grenat dans la moitié Sud de la région. La structure de la roche ainsi que la proportion de ses minéraux mafiques sont très variables. Les minéraux du gneiss, tenant compte de l'ordre approximatif de leur abondance, sont: le feldspath (50 à 95 pour cent), la biotite (de traces à 20 pour cent), la hornblende (de traces à 10 pour cent) et le grenat (de traces à 5 pour cent). Le feldspath et le grenat sont les seuls minéraux toujours présents en quantités appréciables.

Lorsqu'ils sont rares, comme on l'observe dans quelques affleurements, les minéraux mafiques se concentrent en lentilles d'une épaisseur maximum d'un quart de pouce; la foliation est alors mal définie. La structure gneissique est prononcée lorsque les minéraux mafiques sont plus abondants et ceux-ci sont parfois concentrés en couches définies.

La coloration de la roche dépend de la quantité de minéraux mafiques (variant de traces à 50 pour cent) et de la couleur du feldspath (rose, gris pâle, blanc). Ainsi, la roche peut être gris foncé, gris pâle ou rose. La taille des grains varie de fin à moyen.

Ces roches, en apparence, sont semblables au gneiss à plagioclase, quartz et feldspath potassique de la région adjacente du lac Georget (Sinclair, 1960). Cependant, les porphyroblastes de feldspath potassique, qui sont caractéristiques des gneiss de la demie Sud de la région du lac Georget, sont rares dans notre région.

Roches d'apparence éruptive

Pegmatite

Les pegmatites se présentent essentiellement sous forme de minces couches déformées et lenticulaires qui constituent une partie intégrale des gneiss à feldspath, quartz et biotite. Plusieurs dykes et masses irrégulières de pegmatite recoupent les unités du groupe métasédimentaire.

Un dyke vertical de direction Nord-Sud, d'une puissance d'un pied, recoupe l'hématite spéculaire quartzifère dans le coin Nord-Ouest de l'étang Peter. Les quatre pouces au centre du

dyke se composent de grains grossiers de feldspath rose et de quartz accompagnés d'environ 10 pour cent d'hématite spéculaire en mèches plumeuses allongées parallèlement au dyke. Les rebords du dyke sont plus pâles que la partie centrale; on n'y trouve pas d'hématite spéculaire.

De grandes masses irrégulières pegmatitiques se présentent dans les roches du groupe métasédimentaire au Nord-Ouest du lac Cassé. Un dyke de pegmatite d'une puissance d'environ 20 pieds recoupe un quartzite à proximité de la rive Nord du lac Charlotte.

Les pegmatites sont postérieures à la déformation; leur mise en place est l'événement géologique le plus récent dans la région, précédant les phases de surrection et d'érosion.

Diorite quartzique

Nous n'avons trouvé la diorite quartzique qu'au Sud de l'étang Peter. La roche est rose, à grain grossier et massive; elle consiste en feldspath rose (85 pour cent), quartz (12 pour cent), muscovite (2 pour cent) et biotite (1 pour cent). Il est possible que la diorite représente une phase "finement grenue" de la pegmatite.

Roches ultramafiques

On trouve des roches ultramafiques en quatre endroits le long d'une petite ligne sensiblement parallèle à la partie Sud de la Petite rivière Manicouagan Ouest. Ces roches, d'une façon caractéristique, sont à grain moyen à grossier et vert foncé. Leurs surfaces altérées sont alvéolées et habituellement rouillées. Les principaux minéraux sont la hornblende et le pyroxène accompagnés d'un peu d'olivine, de biotite et de grenat.

PLEISTOCENE ET RECENT

Des dépôts d'âge pléistocène ou récent couvrent plus de 95 pour cent de la superficie de la région; ce sont surtout des tills et des blocs erratiques, et, en quantité moindre, des sables et des graviers. Un esker, anastomosé par endroits, longe presque partout la Petite rivière Manicouagan Ouest. Des plaines de sables élevées, que caractérisent une topographie plus ou moins ondulée et une croissance prépondérante de pins gris très épars, bordent la rivière dans la partie Sud de la région. Des buttes à trainées détritiques (crag and tail features) indiquent que les glaciers ont traversé la région du Nord au Sud. L'allongement des collines et des vallées et les stries glaciaires permettent de préciser cette direction comme étant à mi-chemin entre Sud et Sud-Sud-Est.

TECTONIQUE

Plissements

La région a été plissée de façon complexe et a été soumise à au moins deux périodes de déformation, comme le montrent les études de la linéation. Les structures mineures, comme les petits plis, sont abondantes, particulièrement dans les roches migmatisées et le groupe métasédimentaire. Les petits plis indiquent habituellement, dans un même affleurement, des directions opposées de déplacements relatifs. C'est pourquoi nous ne les avons pas utilisés pour l'interprétation des plissements majeurs que nous décrivons ci-après.

Nous interprétons le pli du mont Merry, à trois milles au Sud de l'angle Nord-Ouest de la région, comme un synclinal déversé et replissé. Les deux flancs de cette structure replissée sont connus sous le nom de pli du lac Charlotte, à l'Ouest, et de pli du lac Nose, à l'Est. Nous ne possédons de renseignements structuraux que sur le dernier pli qui plonge d'environ 50° vers le Sud. Les plans axiaux approximatifs des deux plis ont une direction Nord-Sud et un pendage de 41° vers l'Ouest.

Des roches du groupe métasédimentaire affleurent sur une péninsule de la rive Ouest de l'étang Peter. Les foliations qu'on y observe indiquent un synclinal serré avec flanc Est moyen de direction N. 42° W. et incliné de 52° vers le Sud-Ouest et flanc Ouest moyen de direction N. 20° W. et incliné de 60° vers l'Est. Le plongement calculé est de 17° en direction S. 30° E.; le plan axial approximatif a une direction N. 30° W. et un pendage de 87° vers l'Ouest.

Les trois-cinquièmes Sud de la région représentent une importante structure synclinale de direction Nord-Ouest. Cette structure se révèle à l'étude de la séquence lithologique et de l'orientation des foliations. Depuis le voisinage de l'extrémité Sud du lac Cassé jusqu'à la limite Sud de la région, on note de bas en haut, la séquence suivante: gneiss migmatisé inférieur à feldspath, quartz et biotite, le groupe métasédimentaire, le gneiss migmatisé supérieur à feldspath, quartz et biotite, le gneiss feldspathique, le gneiss migmatisé supérieur à feldspath, quartz et biotite, le groupe métasédimentaire et le gneiss migmatisé inférieur à feldspath, quartz et biotite. Les foliations sont habituellement orientées vers le Nord-Ouest et inclinées vers le Sud-Ouest, à proximité du lac Cassé, vers le Nord-Est, près de la limite Sud de la région.

Zones de cisaillement

On trouve, à proximité des roches ultramafiques, des zones de cisaillement dans plusieurs affleurements de la partie Sud de la région. Elles sont généralement orientées vers le Nord-Ouest ou le Nord-Est. Les roches ont été recristallisées postérieurement au cisaillement.

Diaclases

Les deux séries de diaclases les plus prononcées sont orientées approximativement l'une N.35°E., l'autre N.45°W. Les deux sont fortement inclinées de chaque côté de la verticale. Une série de moindre importance est orientée sensiblement S.85°E.; ces diaclases sont également presque verticales. La plupart des fractures remplies de pegmatite sont parallèles à ces dernières diaclases, bien que plusieurs dykes leur soient perpendiculaires.

GEOLOGIE APPLIQUEE

Des roches à quartz et magnétite affleurent sur la rive Sud-Ouest de l'étang Peter, près du coin Nord-Ouest du lac Cassé, au voisinage du mont Merry et dans la partie Centre-Sud de la région. Bien que les affleurements de ces roches ne soient pas abondants, des anomalies magnétiques révèlent la continuité des différentes couches, à l'exception du dernier cas mentionné ci-dessus. La roche se compose essentiellement de quartz, mais contient également de 30 à 40 pour cent de magnétite à grain fin ou moyen, et quelques minces lits sont constitués presque entièrement de magnétite. Certains affleurements laissent voir des silicates de fer comme minéraux accessoires.

Les roches à quartz et hématite spéculaire affleurent au Nord-Ouest de l'étang Peter, au Nord du lac Cassé et au voisinage du mont Merry. Le gisement du lac Cassé comprend un certain nombre de basses collines de roches ferrifères au milieu desquelles se présentent quelques entrelits de quartzite et de roches à silicates calciques. Ces collines ne s'élèvent que de 10 à 30 pieds au-dessus des terrains avoisinants. La zone d'affleurement observée a une superficie d'environ un dixième de mille carré. On demeure très conservateur en estimant les réserves du gisement du lac Cassé à 280,000 tonnes par pied vertical. Ces chiffres ne comprennent que l'aire à l'Ouest de la rivière Manicouagan. Il est possible que la zone de roches ferrifères se prolonge vers l'Est et qu'elle rejoigne le gisement de l'étang Peter.

Les roches à quartz et hématite spéculaire du mont Merry forment un épais banc continu dans un synclinal replissé. La teneur en hématite spéculaire varie de 5 à 70 pour cent; la moyenne, dans plusieurs des affleurements que nous avons observés, se situe vers 40 pour cent.

Les gisements de minerai de fer que nous venons de décrire appartiennent tous à Quebec Cartier Mining Company Limited. Un seul affleurement de roches à quartz et hématite spéculaire, situé à un mille et demi à l'Ouest du centre du lac Cassé, se présente sur des terrains que détient Jubilee Iron Corporation Limited. Ces dernières roches à hématite spéculaire sont associées à des roches à silicates de fer et à des marbres; nous avons noté une anomalie magnétique dans cette partie de la région.

Les eskers et plaines de sables précédemment décrites seront des sources importantes de sable et de gravier pour la construction de routes et du chemin de fer, lorsqu'on exploitera les gisements de minerai de fer de cette région.

DOCUMENTATION GEOLOGIQUE

- Duffel, S. and Roach, R.A. (1959) - Mount Wright Map-Sheet, carte préliminaire 6-1959, Commission Géologique du Canada.
- Knowles, D.A. and Gastil, R.G. (1959) - Metamorphosed Iron Formation in Southwestern Labrador, C.I.M. Bull, vol.62, pp. 503-510.
- MacKean, B.E. (1959) - Région du mont Reed, MSS aux archives du ministère des Richesses Naturelles de Québec.
- Phillips, L.S. (1959) - Rapport préliminaire sur la région du lac Peppler (moitié Est), R.P. No 401, Min. des Mines, Québec.
- Sinclair, A.J. (1960) - Rapport préliminaire sur la région du lac Georget (moitié Est), R.P. No 414, Min. des Mines, Québec.
Egalement un rapport final manuscrit dans les archives du Min. des Richesses Naturelles, Québec.

