

RP 286

RAPPORT PRELIMINAIRE SUR LA REGION DE JOHAN-BEETZ (MOITIE OUEST), CANTONS DE DESHERBIERS
ET DE JOHAN-BEETZ, 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 MINES
SERVICE DE LA CARTE GÉOLOGIQUE

RAPPORT PRÉLIMINAIRE
SUR LA
RÉGION DE JOHAN BEETZ (MOITIÉ OUEST)
CANTONS DE DESHERBIERS ET DE JOHAN BEETZ
COMTÉ DE SAGUENAY

PAR

GÉRALD E. COOPER



QUÉBEC
1953

RAPPORT PRELIMINAIRE

SUR

LA REGION DE JOHAN BEETZ (MOITIE OUEST)

CANTONS DE DESHERBIERS ET DE JOHAN BEETZ

COMTE DE SAGUENAY

par

Gérald E. Cooper

INTRODUCTION

La moitié ouest de la région de Johan Beetz, que nous avons cartographiée au cours de l'été de 1952, s'étend entre les longitudes 62°45' et 63°00' et les latitudes 50°15' et 50°30'. La limite est de la région se trouve à deux milles et demi à l'est de Johan Beetz, petit village sur la rive du golfe Saint-Laurent, à 440 milles en aval de la ville de Québec. Nous avons examiné également la partie est de la même région, au cours de l'été de 1951 (1).

Moyens d'accès

Les navires de Clarke Steamship Co. Ltd., partant de Montréal et de Québec, font régulièrement escale à Johan Beetz. A partir de cet endroit, une barque de pêche est le meilleur moyen de transport le long de ce segment de la côte nord du Saint-Laurent qui traverse la partie sud de la région.

L'intérieur de la région est d'accès facile par canot. Une route très fréquentée suit la Petite Rivière Piashti jusqu'au lac Salé, au Petit Lac Piashti et au Grand Lac Piashti. Entre Johan Beetz et le lac Salé, la rivière est large, peu profonde et son lit est parsemé de nombreux blocs erratiques et de bancs de gravier. Au fond de la baie est du Petit Lac Piashti, une deuxième voie canotable traverse les lacs Goeland, Cabane-Brûlée, Croche, Cabane-Flate et Iedoux, donnant ainsi accès à l'angle nord-est de la région. Un troisième trajet, prenant aussi naissance sur le Petit Lac Piashti, mais partant du fond d'une petite baie sur la rive ouest du lac, traverse le lac Turgeon, qui fait partie du système hydrographique de la rivière Corneille. En partant de l'angle nord-ouest de ce lac, on peut suivre cette dernière rivière jusqu'au lac Ferland, dans la partie nord-ouest de la région. En outre des

(1) Cooper, Gérald E., Région de Johan Beetz, (Moitié Est) comté de Saguenay, Min. Mines Qué., R.P. 263, 1951.

lacs ci-haut énumérés, on rencontre, le long de ces trois routes, plusieurs autres nappes d'eau plus petites et les portages sont excellents là où il faut voyager par terre.

La rivière Corneille qui se jette dans le golfe à quatre milles à l'ouest de Johan Beetz constitue le moyen d'accès le plus facile au lac Tanguay, dans la partie sud-ouest de la région. Des eaux rapides coulant entre deux escarpements élevés de granite prohibent les voyages par canot sur le segment de la rivière qui relie l'un à l'autre les lacs Tanguay et Turgeon.

La région sous étude compte un grand nombre de lacs pouvant permettre l'amérissage des hydravions.

TOPOGRAPHIE

Au point de vue relief, on peut diviser la région en trois unités distinctes: une région côtière, une étendue de crêtes et de vallées dans cette partie où le sol est formé de roches sédimentaires et de métagabbro et une région élevée au substratum rocheux en prédominance granitique.

La côte est basse, échancrée par de nombreuses baies et jalonnée d'une quantité considérable d'îles dénudées. Les baies et les îles sont ordinairement allongées dans le sens de la structure des roches sous-jacentes. Leurs formes sont aussi, dans certains cas, contrôlées par des diaclases, surtout dans la région granitique.

L'intérieur du pays est plus accidenté, sauf la région granitique. Des crêtes longues et étroites, aux flancs plutôt abrupts, alternent avec des vallées étroites dont un grand nombre sont occupées par de petits lacs ou des cours d'eau. Ce relief en crêtes et vallées caractérise la partie de la région dont la roche de fond consiste en roches sédimentaires et en métagabbro. Les crêtes, qui reflètent les caractères généraux de la structure de la région, sont orientées vers le sud-est dans la partie nord-est de la région et s'incurvent légèrement vers le sud-ouest dans la partie sud-est. Il en est de même à l'est et au sud du lac Ferland, mais sur une plus petite échelle. À l'ouest du lac Salé, les crêtes sont allongées en direction presque est-ouest. Les roches sédimentaires métamorphiques étant plus facilement érodées que le métagabbro, forment le fond des vallées, alors que les crêtes sont composées de gabbro ou de quartzite. Certaines sont formées de pegmatite.

Les parties centrale et ouest-centrale de la région, dont la roche sous-jacente consiste surtout en granite, sont élevées et légèrement inclinées vers le golfe Saint-Laurent.

Exception faite de quelques collines, l'altitude générale de la région est inférieure à 400 pieds au-dessus du niveau de la mer.

GEOLOGIE GENERALE

Toutes les roches consolidées de la région sont d'âge précambrien. Le sous-sol d'environ la moitié de la région cartographiée consiste en roches sédimentaires et en dykes de gabbro altéré. Le reste est formé surtout de granite, mais on trouve aussi des gneiss, des migmatites et des pegmatites.

Les quartzites, dont la composition est quelque peu variable, sont les plus abondantes des roches sédimentaires. Leurs meilleurs affleurements sont à l'est de la Petite Rivière Piashti, où ils forment des bandes d'épaisseurs irrégulières entre les filons-couches et les dykes de gabbro. On en rencontre aussi au nord de la côte et à l'est et au sud du lac Ferland.

Par endroits, le métagabbro recoupe les couches de roches sédimentaires à un angle peu considérable, mais on le trouve le plus souvent sous forme de filons-couches entre les lits de quartzite ou de quartzite et de schiste.

L'amas de granite le plus considérable affleure autour du lac Turgeon, dans les parties centrale et ouest-centrale de la région sous étude. Un deuxième amas est à découvert autour du lac Ferland. D'autres amas plus petits de granite affleurent à l'est et à l'ouest de Johan Beetz et à l'ouest de l'embouchure de la rivière Corneille. La partie de la côte s'étendant d'un point situé à un demi-mille à l'ouest de Johan Beetz jusqu'à la rivière Corneille est constituée de granite gneissique. Une bande de cette roche s'étend aussi de la rivière Corneille à la baie Victor.

Le sous-sol de l'île Puyjalon, d'une petite section de la côte à l'est de l'île et d'une étendue sur la rive est de l'embouchure de la rivière Corneille consiste en roches gneissiques d'origine mixte.

Les pegmatites sont abondantes dans toute la région, surtout au voisinage de la côte. Plusieurs puissants dykes de pegmatite recoupent les roches sédimentaires et le gabbro altéré de la partie sud de la région.

Tableau des formations

Cénozoïque	Argile, sable, gravier, blocs erratiques	
Grande discordance		
Précambrien	Roches intrusives	Pegmatites
		Granite à biotite
		Granite gneissique
		Métagabbro
		Gneiss d'origine mixte et migmatites
	Roches métasédimentaires	Quartzite gris, avec un peu de quartzite contenant de l'hématite et du rutile et du quartzite calcaireux; quartzite micacé, gneiss à biotite quartzifère; schiste à biotite quartzifère, schiste micacé

PRECAMBRIEN

Roches métasédimentaires

Les roches les plus anciennes de la région semblent être des roches sédimentaires métamorphisées. Les couches individuelles varient d'une fraction de pouce à trois pieds. La plus abondante de ces roches sédimentaires est un quartzite impur gris. Dans la moitié nord de la région, on trouve dans le quartzite gris des interstratifications de quartzites, micacé, calcaireux ou contenant de l'hématite et du rutile. Dans la partie sud, le quartzite micacé, le schiste à biotite quartzifère, le gneiss à biotite quartzifère et le schiste micacé affleurent en quantités à peu près égales avec le quartzite gris.

On trouve des affleurements de schiste micacé à un mille à l'est de Johan Beetz et sur le rivage de la baie Victor. La roche est à grain moyen, très cisailée et consiste surtout en biotite avec une petite quantité de quartz. A l'est de Johan Beetz, des grenats roses atteignant jusqu'à un demi-pouce de diamètre sont dispersés dans la roche.

Des gneiss et des schistes à biotite quartzifères sont à découvert çà et là dans la partie sud de la région sous étude et au voisinage du lac Ferland. Ils sont ordinairement associés à du quartzite micacé. Les deux types de roche sont finement grenus. Dans le gneiss, des rubans composés presque entièrement de biotite alternent avec d'autres rubans riches en quartz. La roche est finement laminée; les différents rubans ont une largeur moyenne de moins de quatre millimètres. Le schiste a un caractère siliceux; il est finement grenu et de couleur noire. Ces caractéristiques servent à le distinguer du schiste micacé qui est plus grossièrement grenu et qui contient très peu de quartz.

"Quartzite micacé" est un terme employé ici pour qualifier une roche contenant, à peu près en parties égales, du quartz et du mica. Bien que ce type ne forme pas d'amas considérables dans les formations sédimentaires, il est facile à identifier, spécialement là où il est associé au quartzite de couleur plus pâle. Le quartzite micacé est très finement grenu et de couleur gris foncé. On peut le voir sur le terrain passer graduellement à du schiste. On rencontre aussi par endroits des alternances de bandes de schiste, de quartzite et de gneiss, bandes dont la largeur varie entre un et six pieds.

Le quartzite gris est la roche sédimentaire principale de la région. Sa composition varie d'un endroit à l'autre. En général, c'est une roche dure, à grain fin et de couleur gris pâle. Son élément constitutif principal est du quartz. Elle peut aussi contenir du feldspath, de l'amphibole, du mica, de la magnétite et de l'épidote. A l'est du Petit Lac Piashti et sur la rive ouest de la baie Quetachou, le quartzite gris contient des bandes noires à fort pourcentage d'hématite et de rutile. Ces bandes noires, dont l'épaisseur moyenne est d'environ 1/32 de pouce, alternent avec des bandes de quartzite gris larges d'un quart de pouce à 6 pouces, et se trouvent dans des zones d'une épaisseur variant entre un demi et trois pieds. A plusieurs endroits, il y a deux ou trois de ces zones dans près de 20 pieds de quartzite gris. Les zones sont lenticulaires et la plus longue que nous avons vue ne dépassait pas 30 pieds de longueur.

A quelques endroits, à l'est du Petit Lac Piashti et sur la rive ouest de la baie Quetachou, le quartzite contient des petites taches irrégulières de carbonate. La matrice de cette roche, surtout dans le cas du quartzite de la baie Quetachou, fait effervescence sous l'action de l'acide chlorhydrique. A cause de la dissolution du carbonate, la surface de la roche altérée est alvéolée.

Gneiss d'origine mixte et migmatites

On trouve des affleurements de roches gneissiques d'origine mixte sur l'île Puyjalon, le long de la côte à l'est de l'île et sur la rive est de l'embouchure de la rivière Corneille. La roche laisse voir un rubanement bien

défini causé par des couches riches en quartz et en feldspath et séparées par de minces couches contenant beaucoup de biotite. A certains endroits, le gneiss contient des petites lentilles ressemblant à des "yeux". Ces yeux sont formés de quartz et de feldspath ou d'un seul cristal de feldspath.

Au voisinage du lac Ferland, le schiste micacé sédimentaire, quartzifère ou non, a été fortement contaminé de matière granitique. Cette contamination a causé la formation d'une quantité considérable de gros cristaux de feldspath dans ces roches. Le feldspath a une couleur grise et constitue dans certains cas jusqu'à 75 p. 100 de la roche.

Roches intrusives

Métagabbro: Les roches intrusives les plus anciennes connues dans la région consistent en filons-couches et en dykes de gabbro altéré. Les plus gros affleurements sont ceux des parties nord et est de la région. La variété la plus abondante de gabbro altéré est une roche lourde, noire, massive, à grain moyen et composée d'amphibole, de feldspath et d'une certaine quantité de magnétite. Nous y avons aussi vu un peu de biotite, de pyrite et, à quelques endroits, de chalcopyrite. A proximité des amas granitiques, le gabbro est fréquemment quartzifère. Les amas les plus considérables sont grossièrement grenus et on peut voir une texture légèrement ophitique sur les surfaces altérées par les agents atmosphériques qui ont blanchi le feldspath. Dans la partie sud de la région, le gabbro a été cisailé et consiste en amphibole aciculaire, biotite et feldspath. La roche est dure, lourde et noire. Là où le cisaillement a été considérable, elle a été transformée en un gneiss quartzifère à amphibole et biotite.

Granite gneissique: On trouve des affleurements de cette roche le long de la côte et sur une largeur d'environ un mille vers l'intérieur sur une distance d'environ trois milles à l'est de la rivière Corneille. Le même amas forme une bande large d'un quart à un demi-mille et il s'étend vers l'ouest de la rivière Corneille à la baie Victor.

La lithologie du granite gneissique est assez uniforme. En général, la roche est à grain moyen ou grossier, rose ou gris pâle et consiste en biotite, quartz et feldspath. Elle laisse voir une structure gneissique prononcée due à des bandes lenticulaires discontinues de quartz et de feldspath et séparées par de minces filets riches en biotite. On trouve des enclaves de roches sédimentaires et de gabbro dans le granite gneissique.

Granite à biotite: L'amas de granite de l'extrême nord de la région affleure au voisinage du lac Ferland et s'étend au delà des limites de la région cartographiée. C'est une roche grossièrement grenue, rose ou gris pâle et composée d'une forte proportion de feldspath de quartz et de biotite. Un caractère distinctif de ce granite est la grosseur des grains de feldspath qui sont partout plus considérables que ceux de la biotite ou du quartz. On y trouve du microcline et de l'orthose. Il n'y a dans la roche à peu près pas d'autre structure que celle des diaclases, qui sont toutefois très prononcées.

Le granite du lac Ferland est séparé de celui du lac Turgeon par une bande de roches sédimentaires et de gabbro. Nous avons toutefois vu plu-

sieurs dykes de granite, ressemblant à celui du lac Turgeon, recouper le granite grossièrement grenu du lac Ferland.

Trois amas plus ou moins distincts de granite à biotite rose et finement grenu sont présents dans la région sous étude. L'un d'entre eux, le granite du lac Turgeon, forme un amas de l'étendue d'un batholithe. Les deux autres, le granite de Johan Beetz et celui de l'ouest de la rivière Corneille, sont moins considérables.

Le granite du lac Turgeon est ordinairement massif et de couleur rose pâle. On y distingue facilement à l'oeil nu du feldspath rose, du quartz et de la biotite. A quelques endroits, la roche est porphyrique et les phénocristaux sont du feldspath rose. A l'ouest de la rivière Corneille, entre les lacs Tanguay et Turgeon, le granite tend à avoir une structure gneissique caractérisée par l'alignement de certains de ses minéraux constitutifs.

Le granite de Johan Beetz est très massif, de couleur rose foncé et consiste en quartz, biotite et feldspath rose. Il ressemble au granite du lac Turgeon à tous les points de vue, sauf pour sa couleur qui est légèrement plus foncée.

Le granite à découvert à l'ouest de l'embouchure de la rivière Corneille est une roche à grain fin ou moyen, de couleur gris pâle à rose. Il est gneissique en plusieurs localités. A certains endroits, cette structure est due à une contamination par des schistes à biotite.

Les dykes de granite abondent dans toute la région. Leur largeur varie entre quelques pouces et plusieurs pieds. Les plus petits sont finement grenus, presque aplitiques, mais la majorité sont à grain moyen. Ils recouper les roches sédimentaires et le gabbro, de même que le granite gneissique et le granite du lac Ferland.

Pegmatites: Les dykes et les filons-couches de pegmatite sont abondants dans toute la région. Vu qu'elles recouper tous les autres types de roche décrits plus haut, les pegmatites sont considérées comme les roches intrusives les plus récentes de la région. Nous en avons vu qui appartenaient à deux âges différents dans la partie de la région dont le sous-sol consiste en granite gneissique.

Il y a de nombreux amas irréguliers de pegmatite dans le granite du lac Turgeon: aucun toutefois n'est assez considérable pour être esquissé séparément sur la carte qui accompagne ce rapport. Des amas plus considérables de pegmatite affleurent à l'est de la Petite Rivière Plashti et sur les deux rives de la baie Quétachou où ils forment des filons-couches parallèles à la structure des roches sédimentaires et du gabbro. Le microcline et l'orthose y sont les minéraux les plus abondants. Il y a aussi du quartz en intercroissance avec les cristaux de feldspath ou remplissant les interstices entre ces mêmes cristaux. Les pegmatites contiennent en outre de la biotite, de la muscovite, du grenat, de la magnétite et de la tourmaline.

Cénozoïque

Les glaciers du Pléistocène, qui traversèrent la région en direction sud, ont érodé les vallées et les crêtes mais n'ont laissé que peu de dépôts. Les sommets des crêtes les plus élevées sont ordinairement au roc nu, sauf pour quelques blocs erratiques, alors que les vallées sont recouvertes d'une mince couche de sable et de gravier.

Les dépôts récents consistent en sables et graviers glaciaires remaniés par les cours d'eau actuels. Ces dépôts, quoique peu considérables, sont nombreux le long des rives des lacs et des cours d'eau les plus importants. Les flancs des crêtes de gabbro les plus élevées sont couverts de blocs de cette roche.

TECTONIQUE

Le sous-sol de la région cartographiée consiste en roches sédimentaires plissées qui affleurent sous forme de bandes de largeur variable entre des filons-couches et des dykes de gabbro altéré. En outre, on rencontre plusieurs amas de granite intrusifs dans ces roches.

A l'est du Grand Lac Piasthi et du Petit Lac Piashti, les assises des roches sédimentaires et des filons-couches de gabbro ont une direction sud-est et, à l'est de l'extrémité sud du Petit Lac Piasthi, elles ont une direction sud. Vers le sud et l'ouest, la structure s'infléchit vers le sud-ouest du lac Salé et ensuite vers l'ouest jusqu'à la limite ouest de la carte. Dans la région sise entre le Grand Lac Piasthi et le lac Ferland, la direction des couches est également variable. Dans la partie nord de ce secteur de la région et au voisinage du Grand Lac Piasthi, l'orientation est ordinairement vers le sud mais, plus au sud, plus près du stock de granite qui entoure le lac Turgeon, elle devient sud-est. Cependant, dans le voisinage du lac Ferland, les formations rocheuses ont une direction sud-ouest et les directions structurales semblent même encercler le lac.

Par toute la région sous étude, les pendages varient en direction et en degré d'inclinaison. Imaginons une ligne qui partirait du Grand Lac Piasthi, se dirigerait vers le sud-est, traverserait le lac Goéland, atteindrait un point situé à deux milles à l'est de l'extrémité sud du Petit Lac Piasthi, puis obliquerait vers le sud-ouest pour se rendre jusqu'au lac Salé. A l'est de cette ligne, les pendages sont en plus grande partie orientés vers l'ouest, sauf à l'est immédiat du lac Salé où les pendages vers l'est sont les plus nombreux; du côté ouest et à moins de deux milles environ de cette ligne, les pendages vers l'est sont les plus nombreux. Au nord et au sud de cette même ligne imaginaire prolongée vers l'ouest en partant du lac Salé, on constate que les pendages sont respectivement vers le sud et vers le nord.

Aux environs du lac Ferland, les pendages sont tous vers le lac. L'un des traits structuraux caractéristiques de la région est la façon avec laquelle, autour des intrusifs granitiques, les directions des couches sédimentaires et des filons-couches de gabbro se trouvent parallèles aux limites des amas intrusifs. Ce trait est bien visible autour des massifs granitiques des lacs Ferland et Turgeon.

Au nord-est du lac Salé, de même qu'au sud du lac Turgeon, les roches sédimentaires et surtout les métagabbros ont été cisailés. Là où le cisaillement fut intense, le gabbro a été transformé et du quartz a été introduit pour former un schiste quartzifère à biotite et à amphibole. La schistosité est parallèle, ou presque, à la stratification des quartzites adjacents.

La structure gneissique du granite de l'est de l'embouchure de la rivière Cornelle a une direction générale sud-ouest, sauf au voisinage de la limite est de l'amas où cette direction a une tendance à être sud, parallèle au contact entre le granite et les roches sédimentaires envahies.

Les diaclases sont abondantes dans toutes les roches intrusives. Dans le métagabbro et le granite du lac Turgeon, une série a une direction nord-ouest et l'autre, nord-est.

GEOLOGIE ECONOMIQUE

Pyrite et chalcopryrite

Nous avons vu de la pyrite en petits grains irréguliers ou en cubes bien formés dispersés à quelques endroits dans le faciès finement grenu du métagabbro, mais partout en petites quantités seulement.

Quelques petits filons de quartz et quelques zones de cisaillement dans les roches sédimentaires à découvert dans la baie Victor contiennent une faible minéralisation de pyrite et, à certains endroits, de chalcopryrite.

Fer

Nous avons remarqué des quantités appréciables de magnétite dans des petits dykes de pegmatite au voisinage de l'embouchure de la rivière Cornelle et à l'ouest du lac Turgeon.

L'hématite est un élément constitutif abondant des bandes noires minces, d'environ 1/32 de pouce d'épaisseur moyenne, présentes dans les quartzites à divers endroits de la région. Il y a aussi un peu de magnétite dans ces bandes.

Titane

Tel qu'indiqué plus haut, nous avons vu des bandes noires dans le quartzite gris impur à plusieurs endroits de la région cartographiée. Les affleurements les plus connus de cette variété de roche sont situés à l'est du Petit Lac Piashti et à l'ouest de la baie Quétachou. Le rutile et l'hématite abondent dans ces bandes noires et on y trouve un peu de magnétite. Ces bandes ont une largeur moyenne de 1/32 de pouce et elles alternent avec des couches de quartzite gris dont l'épaisseur varie entre un quart de pouce et six pouces. Leur présence est limitée à des zones dont la largeur varie entre six pouces et trois pieds, et deux ou trois de ces zones peuvent être présentes dans environ 20 pieds de quartzite gris. Elles ont, pour la plupart, une forme len-

ticulaire et la longueur de celles que nous avons vues ne dépassait, en aucun cas, 30 pieds.

Molybdénite

Nous avons vu des petites paillettes de molybdénite dispersées irrégulièrement dans un étroit dyke de pegmatite recoupant du gabbro sur le flanc est de la pointe orientale de la baie Quétachou. Le gabbro forme une grande enclave dans la pegmatite qui constitue le sous-sol de la plus grande partie de la pointe. Il est recoupé par un dyke étroit de pegmatite à grain fin, composée de plagioclase blanc et d'un peu de quartz et de biotite. Le dyke est orienté N.55°E., parallèlement à la longueur de l'enclave de gabbro. Il y a des grains dispersés de molybdénite dans le dyke, généralement au voisinage de son contact avec le gabbro. Nous n'avons pas vu de minéralisation dans le gabbro lui-même.

Feldspath

Les dykes de pegmatite, orientés nord-est, qui affleurent de chaque côté de la baie Quétachou, consistent surtout en microcline et orthose avec un peu de quartz, de biotite et de muscovite. Bien que la grosseur moyenne des grains de la pegmatite soit entre 1/4 et 1/2 pouce, on y trouve plusieurs zones dans lesquelles il y a des cristaux mesurant trois pieds par deux pieds. Ces zones de gros cristaux de feldspath sont dispersées en forme de bande le long du côté nord-ouest de la pointe à l'est de la baie Quétachou. Cette bande est orientée N.60°E. et a une largeur d'environ 300 pieds sur une longueur d'au moins un demi-mille. On a fait l'extraction du feldspath sur les meilleurs affleurements à diverses périodes entre 1914 et 1927. Les opérations furent infructueuses à cause de la présence de quartz en intercroissance avec le feldspath et remplissant les interstices entre les cristaux de ce dernier.

Mica

Les pegmatites de la région contiennent de la muscovite et de la biotite. Bien que ces minéraux soient abondants par endroits, nous n'avons réussi nulle part à extraire de feuilles de plus de quatre pouces de largeur. De plus, nous n'avons vu nulle part de concentration suffisante de mica pour une exploitation économique, même à basse teneur.

Béryl

Nous avons remarqué la présence de bon nombre de petits cristaux de béryl dans les dykes de pegmatite qui recoupent le granite de la rive ouest du lac Ferland. Ces cristaux sont petits, le plus considérable mesurant un pouce de longueur par un quart de pouce de largeur. On les trouve dans une zone de pegmatite riche en muscovite.

