SHALES NOIRS GRAPHITEUX DANS LES BASSINS SÉDIMENTAIRES DE L'ABITIBI

PROJET 2014-02

PAR : STEPHANE FAURE, GEO, PH.D.

AVRIL 2015





AVERTISSEMENT

Ce document présente certains résultats des travaux de recherche du CONSOREM (Consortium de Recherche en Exploration minérale) rendus publics pour le bénéfice de l'ensemble de la communauté géologique, ceci après la période de confidentialité prévue aux règlements généraux du CONSOREM.

Bien que ce document ait subi un processus d'évaluation interne, des erreurs ou omissions peuvent s'y retrouver. Le CONSOREM ne peut être tenu responsable pour des décisions prises sur la base de ces résultats.

Le contenu du document demeure la propriété de son auteur et du CONSOREM et peut être reproduit en totalité ou en partie à des fins non-commerciales en citant la référence suivante *:*

Faure, S., 2015. Shales noirs graphiteux dans les bassins sédimentaires de l'Abitibi. Rapport préliminaire, Projet CONSOREM 2014-02, 31 p.

Toutefois, la reproduction multiple de ce document, en tout ou en partie, pour diffusion à des fins commerciales est interdite, sauf avec la permission écrite de CONSOREM.

CONSOREM

Université du Québec à Chicoutimi 555, boulevard de l'Université Chicoutimi, QC, G7H 2B1

Tél. : (418) 545-5011 poste 5634

Courriel : <u>consorem@uqac.ca</u> Site Web: <u>www.consorem.ca</u>



Résumé

L'origine de l'or dans les gisements syn à tardi-métamorphiques (orogéniques) a toujours été un sujet de débats. Large et al. (2008) ont repris et synthétisés de nombreux travaux qui proposent que l'or dans certains gisements proviendrait de séquences sédimentaires, en particulier d'argilites noires graphiteuses et sulfurées pré-enrichies en métaux. Dans ce modèle, l'or est libérer progressivement de la pyrite diagénétique avec l'augmentation du métamorphisme du schiste vert vers le schiste vert supérieur-amphibolite, et transporté avec le soufre provenant de la réaction de désulfuration de la pyrite en pyrrhotine pour être ensuite piégé dans la partie supérieure de la croûte au faciès schiste vert. D'importants gisements d'or de l'Asie centrale et de l'ouest américain (Carlin) seraient issus de ce processus.

Le projet 2014-02 a pour objectif de documenter le contenu en métaux des principaux bassins de turbidites de l'Abitibi et de tester le modèle de Large et al. (2008). Ces bassins couvrent une superficie de 12 800 km², soit près de 14% cette sous-province archéenne. Quel est le potentiel de ces bassins à contenir de l'or primaire? Est-ce que les argilites graphiteuses représentent un réservoir anomal en métaux et suffisamment riche en or pour produire un gisement économique? Il s'agit d'un projet méthodologique qui vise à développer des outils géologiques, minéralogiques et géochimiques pour les compagnies afin de reconnaître des argilites anormalement riches en métaux et en or dans des bassins sédimentaires.

La première partie de l'étude résume les principales caractéristiques géologiques des 23 bassins de turbidites de l'Abitibi d'une superficie plus grande que 100 km². Trois groupes de bassins de se distinguent par leur âge maximum de sédimentation. Les bassins formés avant 2700 Ma, présents surtout dans la région de Chibougamau (Groupe de Roy), les bassins formés entre 2698 et 2685 Ma qui représentent la plus grande superficie en Abitibi (formations de Taibi, Caste, Glandelet et groupes d'Opémisca, Matagami, et Chicobi) et les bassins les plus jeunes entre 2685-2670 Ma (Groupes de Timiskaming, de Porcupine en Ontario et de Cadillac ainsi que la Formation de Mont-Brun au Québec) surtout présents dans la zone volcanique sud. Une manière d'évaluer la quantité relative d'argilites graphiteuses, et indirectement le caractère REDOX et les sources potentielles en métaux dans ces bassins, est d'utiliser les anomalies électromagnétiques aéroportées de type INPUT qui couvrent l'ensemble de l'Abitibi. Les horizons d'argilites sont très conducteurs et répondent en particulier aux canaux 4, 5 et 6. Le contenu en argilites est estimé pour chacun des 23 bassins en calculant la somme des canaux 4, 5 et 6 par unité de surface. Les formations de Blondeau et de Taibi (secteur de la Faille Lamarck) sont les bassins les plus riches en argilites graphiteuses (Figure 1). Les bassins au centre de l'Abitibi contiennent une bonne proportion de ces horizons, alors que les bassins les plus jeunes au sud de la ceinture sont très pauvres en argilites, indiguant une diminution du caractère REDOX avec l'âge des bassins.

La deuxième partie de l'étude documente dans le canton de Dieppe (entre la frontière Québec-Ontario et les mines Casa Berardi), le long de la faille Casa Berardi, le processus de libération de l'or dans un horizon d'argilite riche en graphite et sulfures qui recoupe l'isograde schiste vert supérieur (biotite) et la zone de transition vers l'amphibolite (grenat et amphibole). En lames minces, les nodules de pyrite au schiste vert se transforment progressivement en pyrrhotite vers l'ouest avec l'augmentation du métamorphisme. La chimie minérale par LA-ICPMS (Laser Induced Coupled Plasma Mass Spectrometry) indique que les nodules de pyrite diagénétiques (Py1) contiennent une suite d'éléments polymétalliques incluant l'or encapsulé dans le cœur ou les couronnes des nodules (Figure 2). Avec l'augmentation du métamorphisme, la Py1 se transforme progressivement en Po (stérile) et en Py2 cubique et métamorphique dans le quartz des ombres de pressions des nodules, notamment. Par raffinage, les métaux forment de nouveaux minéraux (sphalérite, chalcopyrite) et l'or se trouve libre en inclusions dans les fractures de la Py2 ou dans le quartz, ou associé à la chalcopyrite. Il s'agit d'une première démonstration du modèle de Large en Abitibi.



La troisième partie du projet concerne la géochimie d'argilites noires graphiteuses ou de siltstones gris de plusieurs bassins de turbidites en Abitibi. Les argilites noires graphiteuses et sulfurées sont définies par des contenus en soufre et carbone graphitique $\geq 0,5\%$. La comparaison de spectres multi-éléments entre les différents bassins sédimentaires indique que certains sont plus riches en métaux de base et que d'autres sont plus riches en Au et As. La Formation de Blondeau apparaît riche en horizons graphiteux, selon la grande quantité d'anomalies Input, mais les valeurs en plusieurs métaux sont les plus faibles de tous les bassins étudiés. Une analyse en composantes principales permet de proposer deux indices métallifères, un pour métaux de base et un autre pour l'or et As. On observe une augmentation des valeurs de l'indice de métaux de base vers les bassins les plus jeunes situés au SO de l'Abitibi. Finalement, une équation formulée à partir d'une régression multiple et d'une suite de variables explicatives (métaux) permet de prédire la quantité d'or d'un échantillon et d'identifier par une résiduelle les échantillons appauvris ou enrichis en Au. Les résultats de cette approche montrent qu'il y a une tendance à l'enrichissement en or à plusieurs endroits en Abitibi à la limite entre le schiste vert et le schiste vert supérieur – amphibolite tel que le prédit le modèle.

En conclusion, il est estimé qu'il faudrait deux horizons d'argilites graphiteuses à 40 ppb Au, de 5 m d'épaisseur et de 10 km de longueur, comme ceux étudiés dans le canton de Dieppe, et d'une profondeur de 5,6 km pour produire un gisement de 60 t comme celui de Casa Berardi. Si le modèle de Large semble s'appliquer le long de la faille Casa Berardi en bordure du bassin de Taibi, il en est autrement le long de la faille de Cadillac-Larder Lake au sud de l'Abitibi. En effet, la quantité d'or le long de cette faille transcrustale ne peut être expliquée par ce modèle puisqu'il y a absence quasi complète d'horizons d'argiles noires graphiteuses dans les bassins du sud de l'Abitibi (Groupe de Cadillac, Formation de Mont-Brun, et Sous-province de Pontiac).



TABLE DES MATIÈRES

| Éléments de problématique | 1 |
|---|----|
| Objectifs du projet | 4 |
| Partie 1 – Caractéristiques géologiques des principaux bassins de turbidites de l'Abitibi | 4 |
| Bassins sédimentaires de l'Abitibi | 5 |
| Partie 2 - Argilites graphiteuses métallifères du secteur Dieppe | 12 |
| Partie 3 - Évaluation géochimique en métaux des différents bassins | 17 |
| Conclusions | 29 |
| Références | 31 |











Problématique

L'origine de l'or dans les gisements syn à tardi-métamorphiques (orogéniques) a toujours été un sujet de débats. Large et al. (2008) ont repris et synthétisés de nombreux travaux qui proposent que l'or dans certains gisements proviendrait de séquences sédimentaires, en particulier d'argilites noires graphiteuses et sulfurées pré-enrichies en métaux. Dans ce modèle, l'or est libérer progressivement de la pyrite diagénétique avec l'augmentation du métamorphisme du schiste vert vers le schiste vert supérieur-amphibolite, et transporté avec le soufre provenant de la réaction de désulfuration de la pyrite en pyrrhotine pour être ensuite piégé dans la partie supérieure de la croûte au faciès schiste vert. D'importants gisements d'or de l'Asie centrale et de l'ouest américain (Carlin) seraient issus de ce processus.

/4









Problématique

Qu'en est-il de l'Abitibi?

- Argilites graphiteuses anomales en métaux?
- Réservoir significatif d'argilites graphiteuses?
- Bagage métallique suffisant pour produire un gisement?



Objectif du projet

Le projet 2014-02 a pour objectif de documenter le contenu en métaux des principaux bassins de turbidites de l'Abitibi et de tester le modèle de Large et al. (2008). Ces bassins couvrent une superficie de 12 800 km², soit près de 14% cette sous-province archéenne. Quel est le potentiel de ces bassins à contenir de l'or primaire? Est-ce que les argilites graphiteuses représentent un réservoir anomal en métaux et suffisamment riche en or pour produire un gisement économique? Il s'agit d'un projet qui vise à développer des outils géologiques, minéralogiques et géochimiques pour les entreprises d'exploration afin de reconnaître des argilites anormalement riches en métaux et en or dans des bassins sédimentaires.

















































-Minéralogie et chimie minérale (LA-ICPMS) -Corrélations entre les métaux et relation avec le métamorphisme























| | | Géochim | nie minéral | e, corréla | tions de S | Spearmar | n > 0,5 | | |
|-----------------------------|-------------------------------|-----------------------------|--|--------------|-------------------------------|------------|---------|----------|------|
| Nodul Schist (n=83 pl | es Py1 te vert lateaux) | Py2 cu Schist (n=44 p | Y2 cubiques Nodules Py1 Nodules Po Py2 cubique Schiste vert SVS-AMP SVS-AMP SVS-AMP SVS-AMI =44 plateaux) (n=9 plateaux) (n=27 plateaux) (n=24 plateaux) (n=24 plateaux) | | bique AMP lateau | | | | |
| Variable | Au | Variable | Au | Variable | Au | Variable | Au | Variable | Au |
| V | 0.05 | V | 0.45 | V | 0.72 | V | -0.32 | V | 0.31 |
| Cr | -0.43 | Cr | 0.19 | Cr | 0.13 | Cr | -0.43 | Cr | 0.27 |
| Со | 0.38 | Co | 0.54 | Со | 0.12 | Со | -0.04 | Со | 0.33 |
| Ni | 0.70 | Ni | 0.29 | Ni | 0.28 | Ni | -0.36 | Ni | 0.07 |
| Cu | -0.69 | Cu | 0.20 | Cu | -0.13 | Cu | 0.07 | Cu | 0.24 |
| Zn | 0.35 | Perte de | corrélation | réorganis | ation min | éralogique | | Zn | 0.29 |
| Se | -0.33 | rene ac | conclution | s, reorganis | | Elalogique | | Se | 0.30 |
| Cd | -0.59 | Cd | -0.04 | Cd | -0.75 | Cd | -0.35 | Cd | 0.25 |
| Sn | -0.61 | Sn | 0.12 | Sn | -0.32 | Sn | -0.40 | Sn | 0.32 |
| Sb | 0.91 | Sb | 0.73 | Sb | 0.30 | Sb | 0.23 | Sb | 0.42 |
| Те | 0.51 | Те | 0.56 | Те | 0.20 | Te | 0.09 | Те | 0.37 |
| W | -0.29 | W | 0.28 | W | 0.30 | W | -0.37 | W | 0.13 |
| TI | -0.01 | TI | 0.37 | TI | -0.22 | TI | 0.54 | TI | 0.28 |
| Pb | 0.45 | Pb | 0.41 | Pb | 0.55 | Pb | -0.16 | Pb | 0.33 |
| Bi | 0.53 | Bi | 0.14 | Bi | 0.57 | Bi | -0.23 | Bi | 0.24 |
| S | 0.32 | S | -0.24 | S | 0.28 | S | 0.57 | S | 0.46 |
| As | 0.66 | As | 0.56 | As | -0.23 | As | -0.31 | As | 0.41 |
| Ag | 0.68 | Ag | 0.48 | Ag | 0.82 | Ag | -0.01 | Ag | 0.54 |
| Associa b, Ni, Ag | ition Au , As, Bi, Te | Associa Sb, Co, A | cociation Au Association Au Association Au Association Co, As, Te, (Ag) Ag, V, Bi, Pb TI Ag (inclusion | | | tion / | | | |





Secteur Dieppe

Ce qu'il faut retenir de l'archétype de Dieppe

• Argilites noires graphiteuses et sulfurées contiennent une suite d'éléments polymétalliques incluant l'or encapsulé dans les nodules primaires diagénétiques (Py1)

• Avec l'augmentation du métamorphisme, la Py1 se transforme en Po (stérile) et en Py2 métamorphique. Par raffinage, les métaux forment de nouveaux minéraux (sphalérite, chalcopyrite) et l'or se trouve libre en inclusions dans les fractures de la Py2 ou le quartz, ou associé à la chalcopyrite

• Démonstration claire du modèle de Large pour l'Archéen et l'Abitibi

• Modèle d'exploration?

/33

























| Résumé par bassi | géochim ins avec au | tres | Di e pou param | f fére r les a nètres | nts b rgilites | assins sédi sgraph./sulf. (: | mentaires S et Cgraph ≥ 0.5%) | | |
|----------------------------|-------------------------------|---------------|----------------------|------------------------------------|-------------------|---|--|----------------------------------|---------------------------------|
| Bassins | Faille bordière | Nb | Age (Ma) | Km² | Élén | nents enrichis* | Éléments appauvris* | Nb Input 4à6/km ² | Km form. fer/km ² |
| Taibi | Casa Berardi | 18 | 2685- 2695 | 2743 | Au, S | | Zn, Mo , Pb, C | 2.09 | 0.23 |
| Porcupine 3 | Oui | 4 | 2685 | 177 | Au+, As+, | Mo, Sb, Sn, Bi, Pb, C | Zn | 1.20 | 0.00 |
| Timmins | Porcupine | 77 | 2685 | 1106 | Cu, Ni, Sn | | Mo, As, S | 1.04 | 0.03 |
| Chicobi | Chicobi | 8 | 2699 | 2000 | Zn, Mo, N | li, Cu, Sn, Bi, Co, C, S | | 1.99 | 0.05 |
| Timiskaming | Cadillac, Porcupine | 11 | 2680 | 372 | As | | Zn, Mo , Cu, Co | 0.45 | 0.00 |
| Porcupine 2 | NON | 14 | 2685 | 139 | | | As, Mo , Sb, Pb, Co, C | 0.65 | 0.07 |
| Blondeau | NON | 8 | 2721 | 240 | | | Au, Zn, Mo , Ni, Cu, Sb, Sn, Co, C, S | 7.40 | 0.00 |
| * en e | comparant l entre elles (b | es m oîtes | édianes à mou | s des ba staches | ssins I | A la question beaucoup d'a Pas nécessair graphiteux (+ métaux | n, est-ce que les bassins argilites sont + riches er ement. Blondeau riche volume?), mais +pauvre | avec métai en hor es en | וא:? izons |
| | | | | | | | | | / |









| Indices métallifères pour les argilites grap | phiteuses et s | sulfurées (S | et Cgraph ≥ 0.5 | |
|---|-------------------------------------|---------------------|------------------------|--|
| Exemple du calcul pour l' <u>indice métaux b</u> Somme des éléments Ni+Cu+Zn+Mo+Co+ | <u>ase</u> : Cd+Bi+Sn (i.e | . sous-grou | pe 1) | |
| Transformer en valeurs centrées rédu = ((valeurNi - MOYNi)/ÉcTypeNi)+((valeur <i>donne des valeurs entre -2 et 10 enviro</i> | µites ∙Cu-MOYcu)/É ons | ÉcTypecu)+((| Bi-MOY | |
| | <u>Éléme</u> | nt Moy. | ÉcartType | |
| | Ni | 127.7 | 108.6 | |
| | Cu | 178.9 | 167.7 | |
| Idem pour l' <u>indice aurifere</u> | Zn | 1025.2 | 1065.1 | |
| Somme des valeurs centrées réduites | Мо | 5.15 | 4.46 | |
| de Au+As+Sb+Ag | Со | 38.20 | 21.79 | |
| | Cd | 1.994 | 2.233 | |
| | Bi | 1.46 | 1.39 | |
| | Sn | 3.83 | 3.21 | |
| | valour | valeurs en ppm | | |















































Références

- Ayer, J., Amelin, Y., Corfu, F., Kamo, S., Ketchum, J., Kwok, K., & Trowell, N., 2002 Evolution of the southern abitibi greenstone belt based on U-pb geochronology; autochthonous volcanic construction followed by plutonism, regional deformation and sedimentation. Precambrian Research, 115(1-4), 63-95.
- Bateman, R., Ayer, J. A., Dube, B., Thurston, P. C., & Lafrance, B. (2008). The timmins-porcupine gold camp, ontario; anatomy of an
 archean greenstone belt and ontogeny of gold mineralization. Economic Geology and the Bulletin of the Society of Economic
 Geologists, 103(6), 1285-1308.
- Bekker, A., Slack, J. F., Planavsky, N., Krapez, B., Hofmann, A., Konhauser, K. O., & Rouxel, O. J., 2010 Iron formation; the sedimentary
 product of a complex interplay among mantle, tectonic, oceanic, and biospheric processes. Economic Geology and the Bulletin of the
 Society of Economic Geologists, 105(3), 467-508.
- David, J., Davis, D. W., Bandyayera, D., Pilote, P., Dion, C., 2009 Datations U-Pb effectuées dans les sous-provinces de l'Abitibi et de La Grande en 2006-2007. Ministère de l'Énergie et des Ressources naturelles du Québec RP-2009-02.
- Hannington, M.D., Coombs, A., van Hees, G., Duff, S. and Campos-Alvarez, N. 2012 Regional lithogeochemical study of the Kidd-Munro MEGATEM[®] survey areas, Timmins–Kirkland Lake, northern Ontario: Discover Abitibi Initiative; Ontario Geological Survey, Miscellaneous Release—Data 291.
- Large, R. R., Bull, S. W., & Maslennikov, V. V., 2011 A carbonaceous sedimentary source-rock model for carlin-type and orogenic gold deposits. Economic Geology and the Bulletin of the Society of Economic Geologists, 106(3), 331-358.
- Large, R. R. 2008 An alternative model for the genesis of gold-arsenic deposits hosted in black shale and turbidite successions. Abstracts - Geological Society of Australia, 89, 159.
- Larson, J.E., et Hutchinson, R.W. 1993. The Selbaie Zn-Cu-Ag Deposits, Quebec, Canada: an example of evolution from Subaqueous to Subaerial volcanism and mineralization in an Archean caldera environment. Economic Geology, 88:1460-1482.
- Legault, M., Gauhtier, M., Jébrak, M., Davis, D.W., et Baillargeon, F. 2002 Evolution of the subaqueous to near-emergent Joutel volcanic complex, Northern Volcanic Zone, Abitibi Subprovince, Quebec, Canada. Precambrian Research, 115: 187–221.
- Ludden, J. N., & Hynes, A. (2000). The lithoprobe abitibi-grenville transect; two billion years of crust formation and recycling in the
 precambrian shield of canada. Canadian Journal of Earth Sciences = Revue Canadianne Des Sciences De La Terre, 37(2-3), 459-476.
- Morse, J. W., & Emeis, K. C., 1990 Controls on C/S ratios in hemipelagic upwelling sediments. American Journal of Science, 290(10), 1117-1135.
- Mueller, W., & Donaldson, J. A., 1992 A felsic dyke swarm formed under the sea; the archean hunter mine group, south-central Abitibi belt, Quebec, Canada. Bulletin of Volcanology, 54(7), 602-610.
- Palme, H. and O'Neill, H. St. C., 2004 Cosmochemical estimates of Mantle Composition. In: Treatise on Geochemistry. Holland, H.D. and Turrekian, K.K. (Editors), Elsevier, Amsterdam, The Netherlands. 2: 1-38.



