

dirigeant vers l'est. Ces formations n'ont pas encore été apparentées d'une manière indubitable aux roches huroniennes et aux formations Keewatin, plus au nord.

Les sédiments précambriens ont été, à différentes époques, envahis par les granits. A différentes phases de la période précambrienne, ils ont été dénudés; des gravois de granit se trouvent dans les conglomérats fort anciens du Keewatin. Les granits ont été si complètement découverts qu'ils sont actuellement exposés dans la plus grande partie du Bouclier Canadien. Les intrusifs basiques étaient communs vers la fin de l'époque précambrienne. Des dykes de diorite sont enclavées dans les sédiments précambriens les plus récents, entourent la lac Nipigon, à l'ouest du lac Témiscamingue et en maints autres endroits. Dans le district de Sudbury on trouve une laccolite de grande épaisseur.

Le Bouclier Canadien fut soumis à une glaciation intense durant le pléistocène à l'exception des parties les plus élevées du littoral septentrional du Labrador; d'une manière générale, il ne fut laissé à la surface qu'une mince couche de moraine, cependant suffisante pour recouvrir partiellement les roches et permettre la pousse des arbres forestiers. En quelques lieux, tels que certaines parties du nord d'Ontario et du Québec, le long des voies du chemin de fer Canadien National, des sédiments stratifiés furent déposés dans des lacs formés sur le chemin des glaciers retraits. Les formations précambriennes sont riches en gisements minéraux, tant par le nombre que par la masse et la variété. On les trouve généralement soit au point de contact des roches envahies et des intrusifs ou bien à proximité. Entre autres on doit citer les gisements aurifères de Porcupine et du lac Kirkland, ayant subi l'intrusion du porphyre; les gisements argentifères de Cobalt, South Lorrain et Gowganda pénétrés par la diorite et les énormes gisements de nickel cuprifère de Sudbury, ayant subi l'intrusion laccolitique du norite. Les mines de cuivre sulfureux aurifère de l'ouest du Québec, les cuivres sulfureux associés au zinc de Flinflon et les minerais de fer et de pyrite de fer de maintes localités d'Ontario; dans la région Grenville-Hastings on trouve des gisements de galène, de mica, de graphite, de feldspath, de magnésite, de fluorine, de kaolin, de molybdénite, de talc et d'apatite.

Basses Terres Laurentiennes.—Elles sont divisées en deux parties par un éperon du plateau laurentien, qui, s'étendant vers le sud, entre dans l'État de New-York, après avoir traversé le Saint-Laurent entre Kingston et Brockville. Elles reposent sur des sédiments paléozoïques presque horizontaux, se détachant en pente douce du Bouclier Canadien, et déposés sur la surface ondulée des roches précambriennes, qui, antérieurement au dépôt des strates paléozoïques, avaient été réduites à un état physiographique similaire à celui que présente aujourd'hui le Bouclier Canadien.

Les sédiments sont presque entièrement d'origine marine; ils consistent principalement en pierre calcaire magnésienne et en schiste; leur âge varie entre la fin de la période cambrienne et la fin de la période dévonienne.

Dans le district Ottawa-Montréal, les strates les moins anciennes sont ordoviciennes; superposées aux grès de Potsdam (cambrien) elles présentent une épaisseur d'environ 6,000 pieds. Dans la région des Grands Lacs, au sud d'Ontario, aux formations ordoviciennes succèdent les siluriennes, lesquelles, à leur tour, sont suivies de strates dévoniennes. Les formations ordoviciennes forment une zone s'étendant de Kingston à l'escarpement du Niagara et plus à l'ouest, dans une ceinture de 25 à 50 milles de largeur, se dirigeant vers le nord-ouest, depuis la péninsule du Niagara jusqu'à l'île Manitoulin. A l'ouest de cette région, la presque totalité de la contrée située entre le lac Érié et le lac Huron repose sur des calcaires et des schistes dévoniens. Chacun à leur tour, ceux-ci sont exposés dans les parages