

moins altéré se trouve interstratifiée avec les tufs et les autres sédiments. Les gneiss paraissent avoir été formés par l'injection de granit le long des plans grossièrement parallèles de la porphyrite. Les affleurements de quelques roches consistent presque entièrement dans les roches volcaniques les moins altérées, en d'autres points elles sont plus schisteuses et traversées par des veines de granit, enfin dans d'autres on voit les veines de granit en plus grande abondance et la roche présente tous les états depuis un gneiss parfaitement zoné alternant avec des schistes foncés hornblendiques et du granit écrasé de couleur claire.

On voit de nombreux affleurements de roches schisteuses de couleur foncée et vert claire sur une distance d'un mille ou plus dans l'intérieur depuis la grève entre le ruisseau Fournier et Limestone Point; dans bien des cas ces schistes paraissent provenir des tufs. On voit aussi plusieurs types de micaschistes ainsi que des ardoises et du grès partiellement altérés. Les sédiments se rencontrant avec les tufs et roches volcaniques de la zone principale du groupe Fournier, ont fourni des grès au conglomérat de Turgeon et sont par conséquent d'âge silurien. Beaucoup des types de roches étudiés sont semblables à ceux de la zone principale d'Ordovicien du sud et pour cette raison, sont considérés comme contemporains de cette formation.

Malgré un examen soigneux des affleurements des conglomérats de Turgeon, nous n'avons pu trouver aucun grain des roches ignées à gros éléments du groupe Fournier, et nous en avons conclu que des granits, diorites et gabbros sont plus récents que la formation de Turgeon et sinon d'âge Devonien sont au moins du Silurien supérieur. On trouve de meilleures preuves de l'âge relatif des types ignés à gros grains dans la masse de gabbro et de diabase traversée par la rivière Elmtree. En ce point les roches basiques foncées dans la partie est traversent les conglomérats de Turgeon et dans la partie ouest les couches du groupe Belledune, montrant ainsi qu'elles sont au moins de l'époque du Silurien supérieur.

Une limite supérieure d'âge des roches ignées est déterminée par la proximité des roches de la formation de Bonaventure. Les couches de cette formation étant là horizontales et non déplacées on en conclut que l'intrusion du granit, du gabbro, etc., du groupe Fournier, s'est produite antérieurement aux couches de Bonaventure et comme ces couches du Devonien supérieur ou du Carbonifère très ancien, les roches éruptives Fournier doivent être d'âge Devonien ou plus anciennes.