

บทที่ 3

การเคลื่อนที่ของหินหลอมเหลวและหินอัคนี (IGNEOUS ACTIVITY AND IGNEOUS ROCKS)

การเคลื่อนที่ของหินหลอมเหลวคือการที่หินหลอมเหลว (molten rock) เคลื่อนที่ขึ้นสู่ผิวโลก หินหลอมเหลวที่ยังเคลื่อนอยู่ใต้ผิวโลกเรียกว่าแมกมา ถ้าหินหลอมเหลวเคลื่อนที่ออกสู่ผิวโลกแล้วเรียกว่าลาวา เมื่อแมกมาและลาวาเย็นตัวลงก็จะได้หินอัคนี

การเคลื่อนที่ของหินหลอมเหลวที่ขึ้นมาสู่ผิวโลกสามารถแบ่งเป็น 2 แบบ คือ หินหลอมเหลวแห้งหากันตามรอยแตกขนาดใหญ่ของผิวโลก (fissure eruptions) จะทำให้เกิดที่ราบสูง (plateaus) และอีกแบบหนึ่งหินหลอมเหลวเคลื่อนขึ้นมาตามปล่อง (Vent) และมีการสะสมของวัสดุรอบปล่อง ทำให้เกิดภูเขาไฟ (volcanoe)

3.1 ภูเขาไฟ

ภูเขาไฟอาจจะก่อตัวให้มีขนาดใหญ่ขึ้นจนกลายเป็นเทือกเขา โดยปกติภูเขาไฟจะมีรูปร่างคล้ายกรวย ซึ่งมีแต่ยอดทรงยอด เราเรียกแต่ยอดนี้ว่าเครเตอร์ (crater) หรือคัลเดอร์รา (Caldera) เครเตอร์หมายถึงแอ่งภูเขาไฟตรงปักปล่องที่เกิดจากการพ่นวัตถุจากภายในออกมามีขอบชัน ความลึกประมาณ 100 เมตร มีเส้นผ่าศูนย์กลางประมาณ 300 เมตร และเครเตอร์นี้อาจอยู่ห่างจากด้านข้างของภูเขาไฟ ส่วนคัลเดอร์ราเป็นแอ่งที่มีขนาดใหญ่โดยมากมีเส้นผ่าศูนย์กลางมากกว่า 1500 เมตร บางอันอาจกว้างหลายกิโลเมตร และลึกหลายร้อยเมตร ปล่องภูเขาไฟอาจถูกปิดกั้นด้วยหินซึ่งได้จากการแข็งตัวของแมกมาในการระเบิดครั้งก่อน และหินนี้อาจมีรอยแตกซึ่งเป็นทางให้แก๊สผ่านออกมายได้ การระเบิดของภูเขาไฟจะเกิดขึ้นหลายครั้งถ้าบริเวณนั้นมีหินหลอมเหลวอยู่มาก

ภูเขาไฟขนาดใหญ่ที่สุดในโลกคือภูเขาไฟมวนาเลา (Mauna Loa) บนเกาะฮาวาย มีเส้นผ่าศูนย์กลางที่ฐานกว่า 600 กิโลเมตรและมียอดสูงเกือบ 10 กิโลเมตรจากระดับน้ำทะเล แสดงว่ามีการระเบิดหลายครั้ง

3.1.1 การระเบิดของภูเขาไฟ (volcanic eruptions) แหล่งแมกماที่อยู่ใต้ผิวโลกลงไปจะประกอบด้วยธาตุต่าง ๆ อยู่ในรูปของสารละลายน้ำ ธาตุบางอย่างจะกล้ายเป็นแก๊ส เมื่อแมกมาเคลื่อนขึ้นมาใกล้ผิวโลก แก๊สเหล่านี้จะมีความสำคัญในการเคลื่อนที่ของหินหลอมเหลว และเป็นปัจจัยอันแรงที่ทำให้เกิดการระเบิดของภูเขาไฟ ขณะที่แมกมาเคลื่อนขึ้นมาใกล้ผิวโลก แก๊สจะแยกตัวออกจากล้วนประกอบกัน ชั้นมาอยู่ตอนบนของแมกมา ถ้าปล่อยที่ชั้นมาถูกปฏิวัติ แก๊สจะมีการละลายมากขึ้น แรงดันเพิ่มมากขึ้น ก็จะดันหินให้แตกออกเป็นเศษหินและถูกผลักให้ขึ้นไปในอากาศพร้อมกับแมกมา ภายหลังจากการระเบิดแมกมา ก็จะเคลื่อนขึ้นสู่ผิวโลก

การระเบิดของภูเขาไฟอาจมีการระเบิดอย่างรุนแรงพ่นเศษหินและแมกมาขึ้นไปในอากาศ หรือมีการระเบิดอย่างสงบโดยแมกมาค่อนข้าง ให้หลอกมา ชนิดของการระเบิดขึ้นอยู่กับส่วนประกอบของแมกมาและปริมาณแก๊ส ลavaที่มีแร่เฟอร์โรแมกนีเซียมากจะให้หลอกมาอย่างสงบและไม่รุนแรงมาก แต่ถ้ามีพวกชีลิกามากก็จะมีความหนืดมาก การระเบิดจะรุนแรง

3.1.2 ส่วนประกอบของลาวา (composition of lavas) ส่วนประกอบของลาวาโดยทั่วไปแบ่งได้ 3 ชนิด ซึ่งแบ่งตามส่วนประกอบของชีลิกาได้ดังนี้

เอชิดลาวา (acid lava) มีชีลิกา 70 เปอร์เซนต์ หรือมากกว่า 70 เปอร์เซนต์

อินเทอร์มิเดียตลาวา (intermediate lava) มีชีลิกา 60-65 เปอร์เซนต์
เบสิกลาวา (basic lava) มีชีลิกาน้อยกว่า 50 เปอร์เซนต์

ลาวาทั้งหมดจะมีส่วนประกอบบางอย่างที่คล้ายกัน แต่การระเบิดของภูเขาไฟแต่ละครั้งมักจะมีส่วนประกอบของลาวาแตกต่างกัน ถึงแม้ว่าจะเป็นการระเบิดของภูเขาไฟลูกเดียว ก็ตาม โดยทั่วไปการระเบิดของภูเขาไฟครั้งแรก ๆ จะให้เบสิกลาวา แล้วค่อย ๆ เปลี่ยนเป็นอินเทอร์มิเดียตลาวา และสุดท้ายของการระเบิดจะเป็นเอชิดลาวามากที่สุด

การระเบิดของภูเขาไฟที่ให้เบสิกลาวาส่วนมากเป็นภูเขาไฟที่อยู่ในมหาสมุทร เช่น ภูเขาไฟในเกาะยกวย ภูเขาไฟในกาลาพากัว ในมหาสมุทรแปซิฟิก ส่วนในมหาสมุทรแอตแลนติกจะเป็นแนวตั้งแต่ไอยช์แลนด์ไปตามแนวแอตแลนติกridถึงกรีสตานเดอคุนยา (Tristan de Cunha) ส่วนลาวนี้คืออินเทอร์มิเดียตที่ได้จากการระเบิดของภูเขาไฟรอบ ๆ มหาสมุทรแปซิฟิกส่วนใหญ่เป็นหมู่เกาะรูปโค้ง (Island arcs)

ລາວທີ່ໄຫລອອກມາເມື່ອເຫັນລົງຜົວຂອງລາວຈະມີອຸ່ນ 2 ແບນ ຄື້ອ ອາຈນີລັກພະແນ
ເຮັດວຽກວ່າພາໂຍຍໂຍຍ (pahoehoe), ຄອർດ (corded) ທີ່ຮູ້ໂຣຟີ (ropy) ເກີດຈາກ
ລາວທີ່ມີສ່ວນປະກອບເປັນຫຼືດເບັລິກລາວ ສ່ວນຜົວຂອງລາວທີ່ມີສັກແຍະຂູ່ຂະເຮົາກວ່າອາອາ (aa)
ເປັນການໄຫລອອກມາຂອງລາວທີ່ມີຄວາມທີ່ມີມາກ ຄື້ອ ມີລິການມາກ

ອຸ່ນຫຼຸມຂອງລາວ ຈາກການວັດອຸ່ນຫຼຸມຂອງລາວທີ່ປ່ລົ່ງຂອງກູ່ເຫົາໄຟໃນບາງແທ່ງ
ພບວ່າລາວທີ່ນີ້ເບັລິກລາວຈະມີອຸ່ນຫຼຸມເລື່ອປະມາດ 1100°C . ລາວທີ່ມີອຸ່ນຫຼຸມສູງສຸດອູ່ກູ່ເຫົາ
ໄຟຄີລັວ (Kilauea) ບະເກາະຢ້າວຍ

ແກ້ສີໃນລາວ ຈາກການສຶກຫາກູ່ເຫົາໄຟຄີລັວບວ່າ 70 ເປົ້ອງເຊັ່ນຕໍ່ຂອງປະມາດ
ແກ້ສັກໜົມຈະເປັນໄອນ້າ ປະມາດແກ້ສີທີ່ຮອງລົງມາໄດ້ແກ່ຄຳຮອນໄດ້ອອກໄສ໌ ໃນໂຕຣເຈນ ແກ້ສ
ກຳນະຄັນ ນອກຈາກນີ້ມີຄຳຮອນຄົມອນນອກໄສ໌ ໄຢີໂຕຣເຈນ ແລະ ຄລອວິນນັ້ງເລັກນ້ອຍ

3.1.3 ເສັ່ນຫຼຸມເຫົາໄຟ (Pyroclastic debris) ກາຣະເບີດຂອງກູ່ເຫົາໄຟຈະໃຫ້
ເສັ່ນຫຼຸມນັດຕ່າງ ຖ້າ ອອກມາ ເສັ່ນຫຼຸມທີ່ເປັນຜົງລະເອີຍດໍສ່ວນນາກຈະລອຍຮັ້ນໄປອູ່ໃນອາກາສເປັນເວລາ
ນານແລະ ປົວໄປໃນຮະຍະທາງທີ່ໄກລ ພວກທີ່ມີນາດໃຫຍ່ຈາກອູ່ຮອນ ຖ້າ ທີ່ຮູ້ໄກລັກປ່ລົ່ງກູ່ເຫົາໄຟ
ຂະດ້ອງເສັ່ນຫຼຸມເຫົາໄຟມີ້ອ່າງເຮັດວຽກແຕກຕ່າງກັນດັ່ງນີ້

ຜຸ່ນ (dust) ມີນາດເສັ້ນຜ່າສູນຍົກລາງ 10^{-4} ຊມ. ເປັນຜົງລະເອີຍມາກ

ຂຶ້ເກ້າ (ash) ປະກອບດ້ວຍເສັ່ນກັ້ວທີ່ມີເລື່ອຍໝູນນາກນາດເລີກວ່າຊື່ນເຕົວ

ຊື່ນເຕົວ (cinders) ມີນາດເລີກຄລ້າຍກາກແວ່ ແນ່ວ່ວນຂອງແມກນາທີ່ແຮ້ງຕັ້ງ

ນັດຕັດ $0.5-2.5$ ຊມ.

ລາຟິລີ (lapilli) ມີນາດປະມາດເທົ່າວ່ວອລັນທັກ ທີ່ຮູ້ອາດ 2 ຊມ.

ບລືອກ (blocks) ມີນາດໃຫຍ່ເປັນກັອນເຫັນແລ້ວຍ ເກີດຈາກການແຕກຕ່າງກັນ
ຂອງຫຼິນທີ່ອຸດປ່ລົ່ງກູ່ເຫົາໄຟ

ນອມນີ້ (bomb) ເປັນຫຼິກອົນກລົມນັດຕ່າງໃຫຍ່ ເກີດຈາກການແຮ້ງຕັ້ງຂອງແມກນາ
ທີ່ຄູກຕັນຂຶ້ນໄປໃນອາກາສ

ພຸມນີ້ (pumice) ເປັນເສັ່ນທີ່ມີຫຼຸງພຽນນາກຄລ້າຍກັບຮັງຜົງ ແລະ ມີຄວາມເບາງ

ຈະລອຍນ້າໄດ້ ເກີດຈາກການແຮ້ງຕັ້ງຂອງລາວທີ່ມີໄອນ້າແລະ ແກ້ສ

ປ່ນອູ່ມາກ ມີນາດຫລາຍເສັ່ນຕື່ເມຕຣ

การระเบิดของภูเขาไฟบางครั้งจะให้ชื่อเอ้าอกนามากผสมกัน โขน้ำและแก๊ส ต่าง ๆ จะทำให้มีลักษณะคล้ายก้อนเมฆที่ร้อนและหนัก กลุ่มชี้เี้้าผสมกับโขน้ำและแก๊สตั้งกล่าวว่า มีชื่อเรียกว่าไฟรีคลาวด์ (fiery clouds)

การระเบิดของภูเขาไฟบางแห่งสามารถทำให้อากาศหนาวเย็นลงและบางที่ กรณีคลุม หิ้งนี้ เพราะว่าสูญฟ้าได้จากการระเบิดของภูเขาไฟมีมากมายในอากาศจะไปบังความร้อนจากแสงอาทิตย์ทำให้อากาศในฤดูหนาวมาก

3.1.4 การแบ่งชนิดของภูเขาไฟ (Classification of volcanoes) ภูเขานี้ สามารถแบ่งออกตามชนิดของวัตถุที่มาสะสมกันบริเวณรอบ ๆ ปล่องภูเขาไฟได้ดังนี้

1. ชิลด์ไวล์คโน (shield volcanoes) ภูเข้าไฟชนิดนี้มีรูปร่างคล้ายโอล์ฟ เกิดจากการระเบิดของภูเขาไฟที่ไม่รุนแรง จึงสะสมวัตถุธารลาวามาก มีความกว้างมากกว่าความสูง มีความเอียงที่ยอดไม่เกิน 10° และความเอียงที่ฐานไม่เกิน 2° เช่น ภูเข้าไฟที่หมู่เกาะฮawaian

2. คอมโพสิตไวล์คโน (composite volcanoes) วัตถุที่ประกอบเป็นภูเขานี้เป็นพากเศษที่ภูเข้าไฟและธารลาวา ภูเข้าไฟแบบนี้จะมีความเอียงที่ยอดเกือบ 30° และความเอียงที่ฐานประมาณ 5° เช่น ภูเข้าไฟมา雅น (Mayan) บนเกาะลูซอนในประเทศไทยและปีนัส

3. ชินเดอร์โคน (cinder cones) เป็นภูเข้าไฟที่มีขนาดเล็กเกิดจาก การระเบิดอย่างรุนแรงของภูเข้าไฟ ประกอบด้วยเศษที่ภูเข้าไฟขนาดชินเดอร์ ภูเข้าไฟแบบนี้ มีความเอียง 30° - 40° และส่วนใหญ่มีความสูงไม่เกิน 500 เมตร เช่น ภูเข้าไฟเพรีคิวติน (Paricutin) ในเม็กซิโก

3.1.5 การกระจายของภูเข้าไฟที่ยังมีปฏิกริยา (Distribution of active volcanoes) เรายาหลักฐานของการเคลื่อนที่ของแมกนีติกฟิล์ม โลกทุกคุกคามมี หลักฐานตั้งกล่าวว่าอาจจะ分布ในเทือกเขาสูง ตามท้องมหาสมุทรและตามที่ราบ โลกเราในปัจจุบันมีภูเข้าไฟที่ยังมีปฏิกริยาอยู่ประมาณ 455 ลูก (ดูรูปที่ 3.1) ซึ่งแบ่งออกเป็น 3 เขต

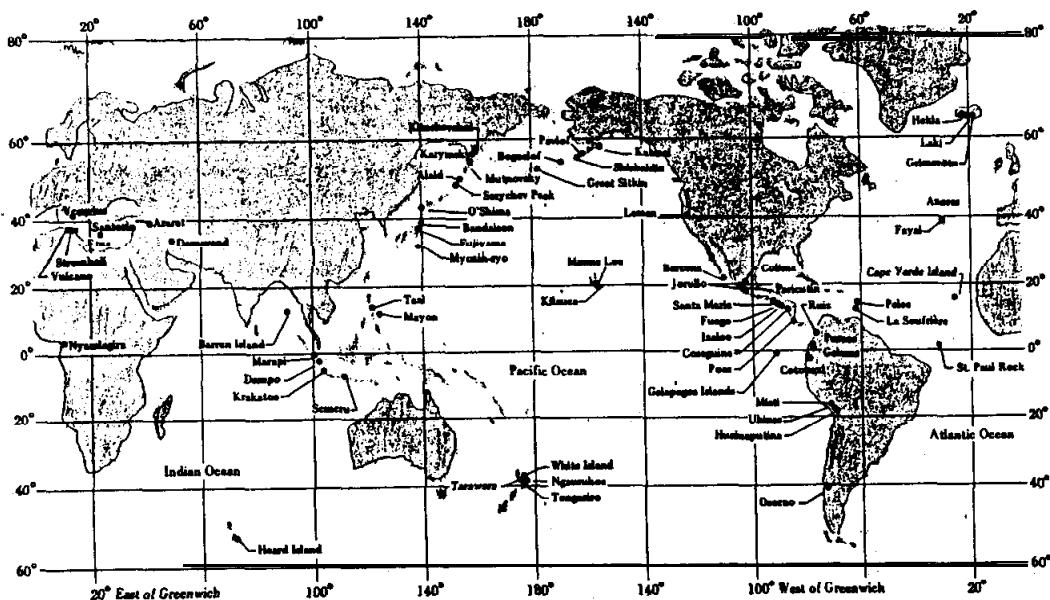
1. Circum Pacific Belt ศีลอดริเวอร์อยู่รอบ ๆ มหาสมุทรแปซิฟิก มีอยู่มากที่สุดคือ 284 ลูก

2. Alpine-Himalayan Belt เริ่มตั้งแต่ประเทศทางตอนเหนือของ

ทวีปแอฟริกาผ่านมาทางตอนใต้ของเทือกเขาแอลป์ ผ่านตอนเหนือของประเทศอิหร่านเข้ามายังทิวเช้าทิมัลัย อ้อมผ่านประเทศญี่ปุ่นแล้วลงมาจานถิ่นที่เกาะประเทศอินโดนีเซีย มีอยู่ประมาณ

98 ລົມ

3. กฎเช้าไฟบันและการล้างมหาสมุทรต่าง ๆ เช่น มหาสมุทรแอตแลนติก
มหาสมุทรอินเดีย มหาสมุทรแปซิฟิก และทาร์กติก และแอฟริกา มีอยู่ประมาณ 73 ลูก



รูปที่ 3.1 แสดงคำแทนงบเช้าในงานลูกที่ยังมีปฏิกริยา

(ที่มา : Leet & Judson, 1971 หน้า 75)

3.1.6 การเกิดภูเขาไฟครึ่ง (Formation of calderas) ภูเขาไฟครึ่งอาจจะ

เกิดจากการระเบิดของภูเขาไฟ หรือการยุบตัวในบริเวณเปล่องภูเขาไฟ หรืออาจเกิดจากการระเบิดของภูเขาไฟควบคู่ไปกับการยุบตัวในบริเวณเปล่องภูเขาไฟ (ครูปที่ 3.2)



(a)



(b)



(c)

รูปที่ 3.2 ลำดับเหตุการณ์ของการเกิดคลาลเดอร์รา

- การระเบิดของภูเขาไฟเริ่มต้นด้วยการเกิดไฟยร์แลนด์แลกับอัมเมโซ่ที่ประกอบด้วยฝุ่น (dust clouds) กระจายอยู่ตามที่ลาดช่องภูเขาไฟและบริเวณใกล้เคียง
- เนื่องจากการระเบิดดำเนินต่อไปบริเวณที่อยู่ใกล้กับปล่องภูเขาไฟจะแตกและถูกพ่นขึ้นไปในอากาศพร้อมกับมีลava ไหลออกมานะ
- บริเวณยอดของภูเขาไฟจะยุบตัวลงมาแน่นทั้งหมดที่ไม่สามารถที่จะทนอยู่ได้อีกต่อไป เกิดเป็นคลาลเดอร์ราขึ้น

(ที่มา : Leet & Judson, 1971 หน้า 76)

3.2 ที่ราบสูง bazaltic

ที่ราบสูง bazaltic (Basalt plateaus) เป็นที่ราบสูงที่ประกอบไปด้วยพิภพ bazaltic เกิดจาก lava เคลื่อนที่ขึ้นมาตามรอยแตกของเปลือกโลกและไฟลออกมารอย่างสูงแสปรไปเป็นบริเวณกว้าง ลาวที่เคลื่อนที่ขึ้นมาขึ้นนี้ส่วนประกอบเป็น bazaltic ซึ่งมีความหนืดแน่นอยู่เมื่อเย็นตัวลงจะให้พิภพ bazaltic การไฟลออกมานั้นดินของลาวแต่ละครั้งจะมีความหนาไม่มากอาจมีค่าเฉลี่ยประมาณ 6 เมตร แต่ลาวจะไฟลมากับกันหลาย ๆ ชั้น ทำให้มีความหนารวมกันทั้งหมดถึง กิโลเมตร ซึ่งต้องใช้ระยะเวลาหลายปี

ปัจจุบันนี้ ลาวที่เคลื่อนที่ขึ้นมาตามรอยแตกนั้นเรียบง่าย นอกจากนี้ก็อาจจะพบบนพื้นที่มหาสมุทรบริเวณรอยแตกตามลักษณะใต้มหาสมุทร (oceanic ridge) แต่อย่างไรก็ตาม เราก็มีตัวอย่างการเคลื่อนที่ของลาวขึ้นมาตามรอยแตกที่เกิดขึ้นในอดีต เช่น

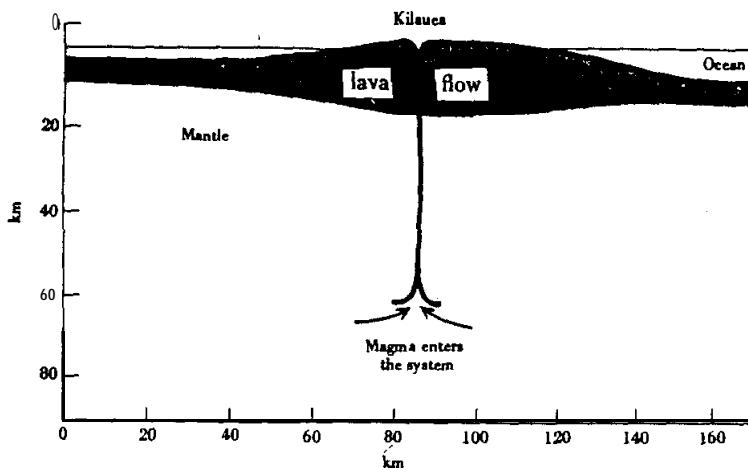
ที่ราบสูงเดคคาโน (Deccan Plateau) ในประเทศอินเดีย ซึ่งพื้นที่กว้างขวางนี้ประกอบไปด้วยพิภพ bazaltic ถึง 1 ล้านตารางกิโลเมตร และมีความหนา 1219-1829 เมตร

ที่ราบสูงโคลัมเบีย-สเนค (Columbia-Snake Plateau) อยู่ทางตะวันตกเฉียงเหนือของสหรัฐอเมริกา มีเนื้อที่ถึง 646 ล้านตารางกิโลเมตร และมีความหนามากที่สุด 1524 เมตร

3.3 การเคลื่อนที่ของพิภพลอมเหลวและแผ่นดินไหว

ส่วนใหญ่การเคลื่อนที่ของพิภพลอมเหลว (Igneous activity) ลักษณะการระเบิดของภูเขาไฟมักจะมีความล้มพังรักบกการเกิดแผ่นดินไหว การเกิดแผ่นดินไหวเป็นการเตือนให้ทราบว่าจะมีการเคลื่อนตัวของแมกม้าขึ้นมาสูงผิวโลก

ความลึกของจุดศูนย์กลางการเกิดแผ่นดินไหวที่เกิดร่วมกับการเคลื่อนที่ของแมกม้าอุกมาสูงผิวโลก ทำให้เราทราบความลึกที่แมกม้าเคลื่อนตัวขึ้นมา แมกม้าจะเกิดอยู่ในชั้นแม่น้ำหิน (mantle) ตัวอย่างเช่น ก่อนมีการระเบิดของภูเขาไฟคลิว ได้มีแผ่นดินไหวเกิดขึ้นที่ความลึกได้ยอดภูเขาไฟ 60 กิโลเมตร แสดงว่าแมกม้าได้เคลื่อนตัวขึ้นมาจากระดับความลึก 60 กิโลเมตร จากระดับภูเขาไฟ (ดูรูป 3.3)



รูปที่ 3.3 การระเบิดของภูเขาไฟคิลัว
(ที่มา : Leet & Judson, 1971 หน้า 82)

3.4 มวลหินอัคนี

การเคลื่อนที่ของหินหลอมเหลวที่กล่าวมาข้างต้น เป็นเรื่องเกี่ยวกับลาวาตามผิวโลก และเศษหินที่ได้จากการระเบิดของภูเขาไฟ และลักษณะภูมิประเทศบางอย่าง เช่น ที่ราบสูง บะซอลต์และภูเขาไฟ ทั้งหมดนี้ถือว่าเป็นมวลหินอัคนี (masses of Igneous rocks) ที่เกิดขึ้นบนผิวโลกนั่นเอง เราเรียกหินอัคนีชนิดนี้ว่าหินอัคนี Extrusive หรือ Volcanic

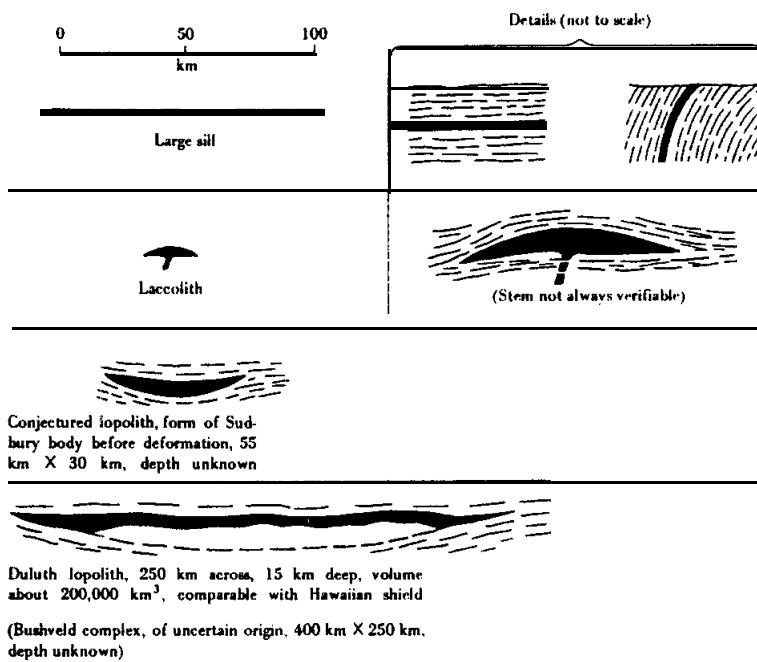
เมื่อแมกماภายในเปลือกโลกหยุดเคลื่อนตัวก่อนถึงผิวดินและแข็งตัวในด้านหนึ่งนั้น มันจะให้มวลหินอัคนีขนาดและรูปร่างต่าง ๆ กัน มวลหินอัคนีเหล่านี้สามารถเห็นได้ต่อเมื่อหิน หรืออินทีปิกคลุนอยู่ผู้พังออกไประ เรายกหินอัคนีชนิดนี้ว่าหินอัคนี Intrusive หรือ Plutonic

การผุดผังของภูเขาไฟส่วนแรกที่ปราศภูมิให้เห็น คือ พลั๊ก (plug) ซึ่งเกิดจาก การแข็งตัวของแมกมานริเวณปล่องภูเขาไฟ ถัดมาก็คือช่องทางต่าง ๆ ที่แมกมาเคลื่อนขันมาบนผิวดิน และท้ายสุดถ้าเปลือกโลกบริเวณนี้มีการยกตัวขึ้นและผุดผังจะทำให้เราเห็นแหล่งกักเก็บแมกมา (magma reservoir) ที่แข็งตัวเป็นหิน รวมทั้งส่วนต่าง ๆ ของแมกมาที่แทรกเข้าไปในหินนั้น ซึ่งไม่เกี่ยวข้องกับการระเบิดของภูเขาไฟ

พลูโทน (Plutons)

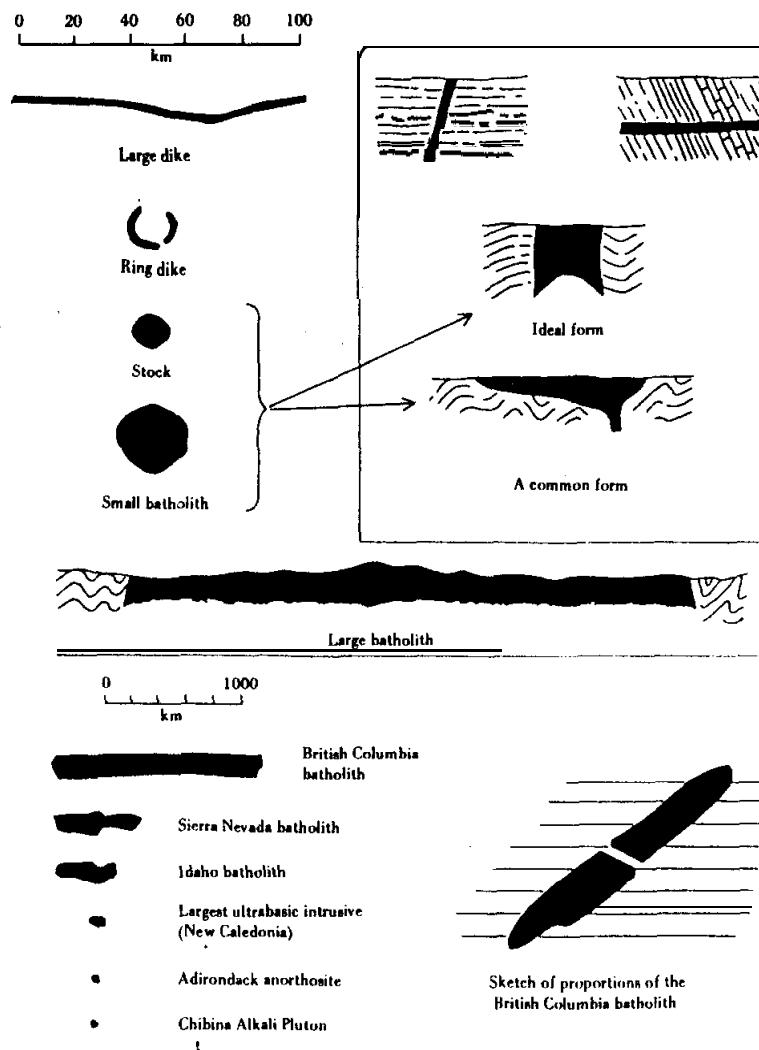
มวลพิณอัคนีทึ่งทมดีที่เกิดจากการแข็งตัวของแมกมาในชั้นเปลือกโลก (crust)

เรียกว่าพลูโทน ถ้ามวลพิณอัคนีเกิดขึ้นกับชั้นหินที่แทรกเข้าไปเรียกว่า concordant pluton (concordant pluton) (ดูรูปที่ 3.4) แต่ถ้าเกิดตัดกับชั้นหินที่มีแมกมาแทรกเข้าไปเรียกว่า discordant pluton (discordant pluton) (ดูรูปที่ 3.5) เราอาจแบ่งชนิดของพลูโทนตามรูปร่าง ขนาด และความลึกพื้นที่ของมันกับหินที่มีแมกมาแทรกเข้าไป (ดูรูปที่ 3.6)



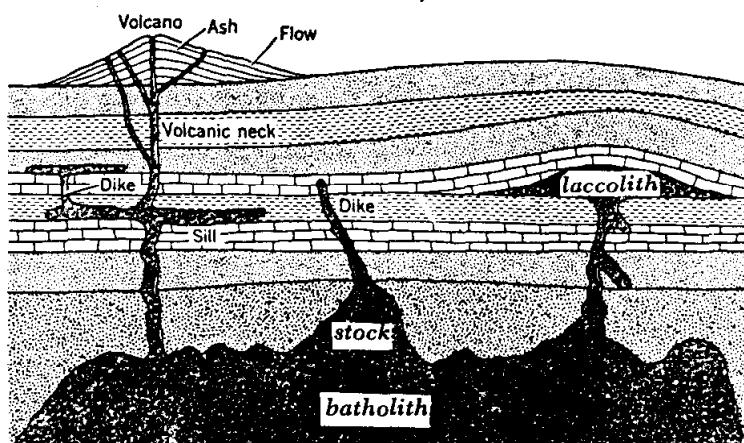
รูปที่ 3.4 แสดง concordant. plutons

(ที่มา : Leet & Judson, 1971 หน้า 90)



รูปที่ 3.5 แสดง discordant plutons

(ที่มา : Leet & Judson, 1971 หน้า 91)



รูปที่ 3.6 พลูโตนและลักษณะภูมิประเทศสัมพันธ์กับการเคลื่อนที่ของพื้นที่โลกเมือง

(ที่มา : Flint & Skinner, 1977 หน้า 54)

1. ทابูลาร์พลูโทน (Tabular pluton) พลูโทนที่มีความหนาไม่มาก
เมื่อเปรียบเทียบกับความกว้างและความยาว มีลักษณะเป็นแผ่น เราเรียกว่าทابูลาร์พลูโทน
พลูโทนพากันได้แก่

ชิลล์ (sill) เป็นพลูโทนชนิดทابูลาร์ค่อนครอร์డเคนต์ คือ มีความหนา
น้อยและแทรกเข้าไปในทิศทางที่ชั้นานกับชั้นหิน ชิลล์อาจจะวางตัวอยู่แนวราบที่อ่าวงตัวเอียง
หรือวางตัวอยู่ในแนวตึง ทึ่งชั้นอยู่กับโครงสร้างของหินที่มีแนวแทรกเข้าไป ชิลล์อาจเป็นแผ่น
บาง ๆ มีความหนาตั้งแต่หนึ่งเซนติเมตรไปจนถึงหลายเมตร มักจะพบเป็นแนวยาวมาก และ
ส่วนปลายจะค่อยบางลง ชิลล์จะมีลักษณะคล้ายกับธารลาวา (lava flow) ที่มีพื้นผิวทันอยู่ชั่ว
บน แต่เราสามารถแยกชิลล์กับธารลาวาได้โดยดูผิวนของธารลาวาจะมีลักษณะเป็นลูกคลื่น มีรู
พรุนและมีการผุพังที่ผิว ส่วนผิวนของชิลล์จะค่อนข้างเรียบไม่มีร่องรอยของการผุพัง

ไดก์ (dike) เป็นพลูโทนชนิดทابูลาร์ดีสกอร์ಡเคนต์ คือ มีความหนา
น้อยและแทรกตัดกับชั้นหิน มีรูปร่างและขนาดคล้ายกับชิลล์ มีความกว้าง 2-3 เซนติเมตรไปจน
ถึงหลายเมตร ไดก์อาจเรียกชื่อแตกต่างกันออกไปตามลักษณะและรูปร่างที่เกิด เช่น ไดก์รูป
วงแหวน (ring dikes) มีลักษณะคล้ายกับผนังของห้องท่อ แผ่นกรวย (cone sheets) มี
ลักษณะคล้ายกรวยหงายที่ซ้อนกัน และ ไดก์สwarm (dike swarms) ในการนี้ที่ไดก์อยู่ด้วยกันเป็น^กกลุ่มและมีทิศทางชานานกัน

โลโพลิติก (lopolith) เป็นพลูโทนชนิดทابูลาร์ค่อนครอร์ಡเคนต์ คือ มีความ
หนาน้อยและแทรกชานานกับชั้นหิน มีรูปร่างคล้ายห้องชั่ว ชั่งห้องส่วนบนและส่วนล่าง โคงลง โลโพลิติก
ส่วนมากประกอบด้วยชั้นหินที่มีแร่สีเข้มกับแร่สีจางอยู่ลับกัน

2. แมสซีฟพลูโทน (massive pluton) พลูโทนต่าง ๆ ที่ไม่สามารถจัด
อยู่ในพวกทابูลาร์พลูโทนได้ เราเรียกพลูโทนนี้ว่า แมสซีฟพลูโทน เช่น

แลคโคลิติก (laccolith) เป็นพลูโทนชนิดแมสซีฟค่อนครอร์ಡเคนต์ รูปร่าง
ที่เกิดขึ้นมีลักษณะโคงน้ำชั้นมากคล้ายรูปเต็ດและดันให้ชั้นหินชั่วบนโคงตาม

นาโทลิติก (batholith) เป็นพลูโทนชนิดดีสกอร์ಡเคนต์ที่มีขนาดใหญ่
มีฐานลึกมาก และกว้างจนไม่มีขอบเขต ด้านบนมีรูปร่างไม่แน่นอน โผล่ให้เห็นมากกว่า 100
ตารางกิโลเมตร ถ้าโผล่ให้เห็นน้อยกว่า 100 ตารางกิโลเมตร เรียกว่า สต็อก (Stock)
GY 113

3.5 การเกิดหินอัคนี

หินอัคนีที่เห็นตามผิวโลกทุกวันนี้เกิดจากการแข็งตัวของแมกมา แมกมาคือหินหลอมเหลวที่อยู่ใต้ผิวโลก เมื่อแมกมาเคลื่อนชันสู่ผิวโลกเรียกว่าลาวา และชันล้วนของแมกมาที่แข็งตัวแล้วกลิ่วอุกมาเราระบุว่าเศษหินภูเขาไฟ

เศษหินภูเขาไฟโดยมากจะแข็งเป็นหินได้เมื่อมีน้ำได้ดินมาช่วยเชื่อมเข้าด้วยกัน ในกรณีหินที่เกิดชันอาจจัดอยู่ในจำพวกหินซันได้ หินนี้เนื่องจากมีลักษณะการเกิดคล้ายหินชัน แต่ เพราะว่ามันประกอบด้วยชิ้นล้วนของแมกมาที่แข็งตัวเร็วจังมันอยู่ในหินจำพวกหินอัคนี ด้วยร่องของเศษหินภูเขาไฟที่แข็งตัวภายเป็นหินอัคนีดังนี้

หินทัฟฟ์ (Tuff) เป็นหินอัคนีที่เกิดชันจากการแข็งตัวของชิ้นเด็กหินภูเขาไฟ

หินกรวดเหลี่ยมภูเขาไฟ (volcanic breccia) เป็นหินอัคนีที่เกิดจากการแข็งตัวของเศษหินภูเขาไฟที่มีลักษณะเหลี่ยมขนาดใหญ่ป่นกันชิ้นเด็กหินภูเขาไฟ

หินกรุดมภูเขาไฟ (volcanic conglomerate) เป็นหินอัคนีที่เกิดจากการแข็งตัวของเศษหินภูเขาไฟที่มีลักษณะกลมมนขนาดใหญ่ป่นกันชิ้นเด็กหินภูเขาไฟ

3.5.1 การตกผลึกของแมกมา (Crystallization of magma) แมกมาจะแข็งตัวภายหินอัคนีได้โดยกระบวนการตกผลึก โดยเริ่มแรกแมกมาจะอยู่ในรูปของหินหลอมละลาย (melt) ซึ่งมีสารละลายของธาตุต่าง ๆ ที่อุ่นภูมิสูง ต่อมากความร้อนที่ทำให้แมกมาหลอมละลายค่อย ๆ ลดลง แมกมาเริ่มแข็งตัวทีละน้อยในขณะเดียวกันก็เกิดผลึกแร่ขึ้น แก๊สต่าง ๆ ก็แยกออกจากแมกมา ทำให้แมกมาประกอบด้วยของเหลว ผลึกแร่และแก๊ส เมื่อความร้อนลดลงติดต่อกันไปผลึกแร่ก็เกิดชั้นเรื่อย ๆ จนกระทั่งรวมกันเป็นหินอัคนี

หินอัคนีอาจประกอบด้วยแร่ชนิดเดียวหรือแร่หลาย ๆ ชนิด ยึดติดกัน (interlocking) แร่ที่เป็นส่วนประกอบที่สำคัญของหินอัคนีจะเป็นแร่แพร์วากซิลิกา แร่แพร์วานไดแก่ แร่ไอโอลิน แร่โอไจต์ แร่ยอร์นเบลนต์ แร่ไบโอลิต แร่มัสโคไวต์ แร่ออร์โกลิโนสเฟลต์สปาร์ แร่แพลจิโอเคลสเฟลต์สปาร์ และแร่ควอร์ตซ์

3.5.2 หลักการทำปฏิกิริยาของไบเวน (Bowen's reaction principle)

แมกมาเป็นสารละลายของธาตุต่าง ๆ แต่วันจะไม่ตกผลึกเหมือนสารละลายอื่น ๆ คือสารละลาย

โดยมากซึ่งมีส่วนประกอบอย่างหนึ่ง เมื่อตกผลึกเป็นช่องแข็งก็ยังมีส่วนประกอบอย่างเดิม剩อยู่

โดยไม่คำนึงถึงภาวะระหว่างการแข็งตัว แต่กระบวนการตกผลิติกของแมกมาส์ต้าเหมือนกันมั่นคง จะให้พินที่มีส่วนประกอบเหมือนกัน อย่างไรก็ตามแมกมาที่มีส่วนประกอบอย่างเดียวกันอาจจะแตกผลิกเป็นพิษหลาย ๆ ชนิดที่แตกต่างกันออกไป

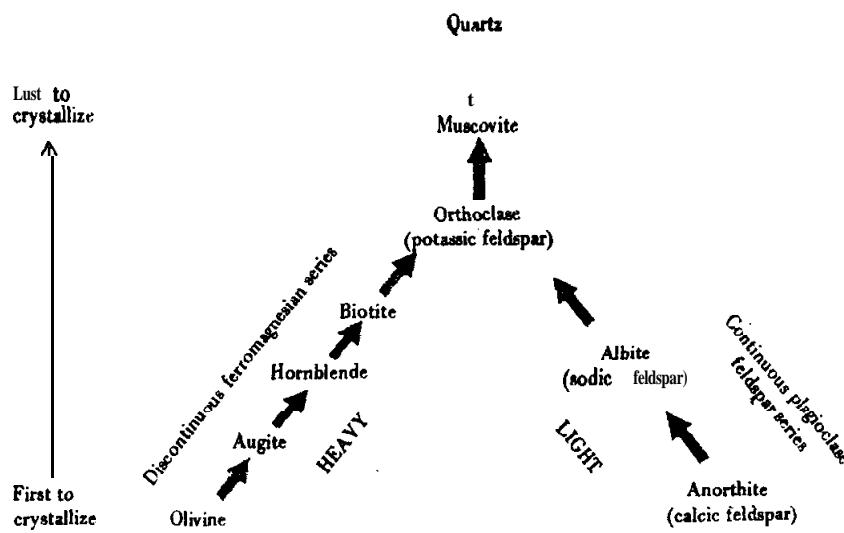
ในปี ค.ศ.1922 โบเวน (N.L.Bowen) ได้อธิบายการตกผลิติกไว้ดังนี้ ผลที่แตกต่างกันเนื่องจากอัตราการเร้นตัวของแมกมาต่อยเป็นค่าอยู่ไป ขณะที่แมกมาเร้นตัวลงเรท่ ตกผลิติกก่อนจะทำปฏิกิริยากับแมกมาที่เหลือทำให้เกิดเรซินดิใหม่ขึ้น เรียกกระบวนการนี้ว่าการทำปฏิกิริยา (reaction) โบเวนได้จัดเร่งประกอบพินอัคนีชั่งส่วนมากเป็นแร่ชิลิเกตตามปฏิกิริยาที่เกิดขึ้นเป็น 2 ชุด คือ ชุดทำปฏิกิริยาต่อเนื่อง (continuous reaction series) และชุดการทำปฏิกิริยาไม่ต่อเนื่อง (discontinuous reaction series)

ชุดการทำปฏิกิริยาต่อเนื่อง แร่ที่เกิดขึ้นก่อนจะถูกเปลี่ยนเป็นแร่ใหม่ โดยมีการเปลี่ยนแปลงต่อเนื่องกันของส่วนประกอบแต่โครงสร้างผลิติกยังคงเดิม แร่ที่จัดอยู่ในชุดนี้ได้แก่ แร่แอลจิโอเคลสเฟล์สปาร์

ชุดการทำปฏิกิริยาไม่ต่อเนื่อง แร่ที่เกิดขึ้นก่อนจะทำปฏิกิริยา กับแมกมาที่เหลืออยู่ทำให้เกิดแร่ใหม่ที่มีส่วนประกอบและโครงสร้างผลิติกที่แตกต่างกันไป แร่ที่จัดอยู่ในชุดนี้ได้แก่ แร่เฟอร์ไรแมกนีเซียน

โบเวนได้อธิบายการตกผลิติกของแมกมาที่มีส่วนประกอบเป็นโอลิวีนอะ肖ลต์ ดังนี้ (ดูรูปที่ 3.7)

ขณะที่แมกมาเร้นตัวลง แร่โอลิวีนและแร่ออกไซต์ (แคลเซียมเฟล์สปาร์) จะเป็นแร่ที่ตกผลิติกก่อน เมื่ออุณหภูมิลดลงต่อไปอีก แร่เหล่านี้จะทำปฏิกิริยา กับแมกมาที่เหลือ แร่โอลิวีนเปลี่ยนเป็นแร่ออกไซต์และแคลเซียมเฟล์สปาร์จะค่อย ๆ เปลี่ยนเป็นโซเดียมเฟล์สปาร์ ถ้าไม่มีแร่ที่ตกผลิติกก่อนแยกออกไป แมกมาจะแข็งตัวให้พินอะ肖ลต์หรือหินแกรนิต แต่ถ้ามีแร่ที่ตกผลิติกก่อนแยกออกไปโดยกระบวนการแยกส่วน (fractionation) กระบวนการปฏิกิริยาจะเกิดต่อไม่โดยแร่ที่เหลืออยู่จะทำปฏิกิริยา กับแมกมาที่เหลือ แร่ออกไซต์จะเปลี่ยนเป็นโซเดียมเฟล์สปาร์ (แร่แอลไบต์) และแร่แคลเซียม-โซเดียมเฟล์สปาร์จะเปลี่ยนเป็นโซเดียมเฟล์สปาร์ (แร่แอลไบต์) ถ้าการแยกส่วนเกิดมีมากขึ้นปฏิกิริยาที่เกิดขึ้นจะไปได้ไกลและจะให้แร่ที่มีชิลิกาเป็นส่วนประกอบอยู่มาก ซึ่งเป็นขั้นสุดท้ายคือแร่ควอร์ตซ์



รูปที่ 3.7 ชุดการทำปฏิกิริยาของโนเวน

(ที่มา : Leet & Judson 1971 หน้า 94)

ดังนั้น ตามหลักปฏิกิริยาของโนเวน การตกผลึกโดยมีการแยกส่วนของแมกماที่มีส่วนประกอบเป็นโลหะและซอลต์ทำให้เกิดทินท์ชิลิกาเป็นส่วนประกอบอยู่และค่อยเพิ่มขึ้นจนถ้ายังสุ่ดจะให้พินเกรนิต และการตกผลึกของแมกมาชนิดนี้อาจเกิดเป็นพินชนิดเดียวหรือพินหลายชนิดก็ได้ มันอาจตกผลึกเป็นพินแกน โบราณชั้นแร่เฟอร์โรแมกนีเซียม เป็นล้วนประกอบอยู่มาก หรืออาจเป็นพินเกรนิตซึ่งมีแร่ที่มีส่วนประกอบเป็นชิลิกามาก ทั้งนี้ขึ้นอยู่กับการแยกตัวของผลึกออกไปจากแมกมาและอัตราการเย็นตัวของแมกมา ถ้าแมกมาเย็นตัวอย่างรวดเร็วมากแร็กไม่มีเวลาที่จะแยกตัวออกไปจากแมกมาหรือทำปฏิกิริยากับแมกมา จะเกิดชั้นเมื่อแมกมาไหลออกมาน้ำผึ้งโลกลหรือแรกรเข้าไปในชั้นพินในลักษณะไดก์หรือชิลล์บาง ๆ แต่ถ้าแมกมามีขนาดใหญ่หรือเย็นตัวช้า ๆ ในส่วนลักษณะของโลก การแยกตัวของแรร์จะเกิดชั้นไดมากหรือมีการทำปฏิกิริยามาก

3.6 เนื้อของพินอัคนี

เนื้อ (Texture) หมายถึงขนาดรูปร่างและการเรียงตัวของเม็ดแร่ในพิน พินอัคนีมีเนื้อเป็นผลึกเล็ก ๆ ของแร่ต่าง ๆ ยัดเกี่ยวกัน เนื้อชนิดต่าง ๆ ของพินอัคนีมีดังนี้

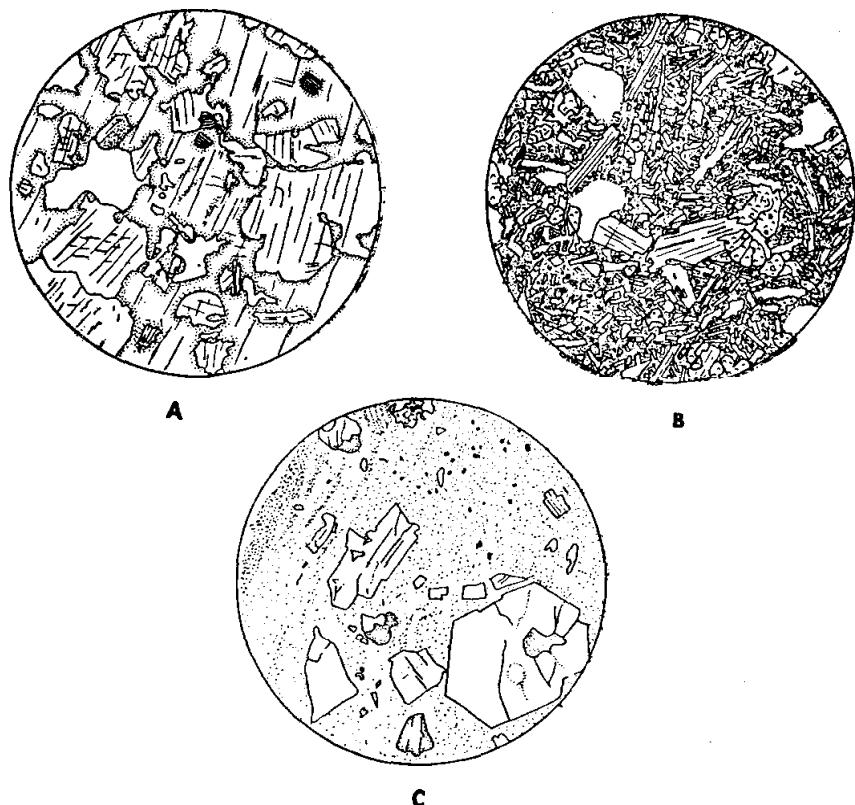
1. เนื้อผลึกหยาบหรือเป็นเม็ด (Phaneritic or Granular texture) ถ้าแมกมา่มีอัตราการเย็นตัวอย่างช้า ๆ แมกมา้มีเวลามากพอที่ทำให้เม็ดแร่ไม่โอกาสสร้างตัวจนมีขนาดใหญ่เพียงพอที่จะมองเห็นได้ด้วยตาเปล่า ทินท์ประกอบด้วยเม็ดแร่ที่มีขนาดใหญ่เรียกว่า granular (ดูรูปที่ 3.8a)

อัตราการเย็นตัวของแมกมาไม่ได้เป็นตัวการทำให้เกิดลักษณะเนื้อของหินอ่อนนี้เพียงอย่างเดียว อาจมีตัวการอื่น ๆ ประกอบด้วย ตัวอย่างเช่น ถ้าแมกมา่มีความหนืดต่ำ (low viscosity) เป็นน้ำมาก ก็สามารถไหลได้เร็วเป็นชั้นบาง เม็ดแร่ที่เกิดขึ้นจะมีขนาดใหญ่ได้ถึงแม้ว่าอัตราการเย็นตัวจะค่อนข้างเร็ว ทั้งนี้เนื่องจากอ่อนล้าสามารถเคลื่อนได้ง่ายและเร็วไปรวมตัวกันเกิดเป็นแร่ประกอบหิน

2. เนื้อผลึกละเอียด (Aphanitic texture) อัตราการเย็นตัวของแมกมาชั้นอยู่กับขนาดและรูปร่างของแมกมา รวมทั้งความลึกของแมกมาที่เย็นลง ได้ผิด din ตัวอย่างเช่น แมกมาที่มีขนาดเล็กหรือมีพื้นที่ผิวมากนั้นคือแมกมาที่มีความยาวและความกว้างมากกว่าความหนาแมกมาที่มีขนาดและรูปร่างเช่นนี้จะสูญเสียความร้อนให้กับหินข้างเคียงเร็วกว่าแมกมาที่มีรูปร่างกลม ซึ่งมีปริมาตรเท่ากัน หรือพอกที่มีขนาดใหญ่ การเย็นตัวที่เร็วของแมกมาทำให้แมกมาไม่สามารถตกลงให้เม็ดแร่ที่มีขนาดใหญ่ เม็ดแร่จะเป็นผลึกเล็ก ๆ ไม่สามารถมองเห็นด้วยตาเปล่า แต่ใช้กล้องจุลทรรศน์ลองดูได้ เนื้อหินอ่อนนี้แบบนี้เรียกว่า aphanitic (ดูรูปที่ 3.8b)

3. เนื้อแก้ว (Glassy) ถ้าแมกมาถูกพ่นออกมายากปล่องภูเขาไฟหรือไฟลอกมาตามรอยแตกขึ้นลูกฟูโลก แมกมาจะเย็นตัวเร็วมากไม่มีเวลาให้เม็ดแร่เกิดแต่จะเกิดแก้วขึ้นแทนแก้วเป็นช่องแข็งเฉพาะอย่างหนึ่ง ซึ่งเกิดจากอ่อนไม่สามารถจัดตัวให้เป็นระเบียบได้ ทินท์ประกอบไปด้วยแก้วเรียก glassy

4. เนื้อผลึกสองขนาด (Porphyritic texture) ในบางโอกาสแมกมาจะมีอัตราการเย็นตัวต่าง ๆ กัน เช่น อัตราการเย็นตัวในระยะแรกช้ากว่าอัตราการเย็นตัวในระยะหลัง การเย็นตัวช้าในระยะแรกทำให้เกิดเม็ดแร่มีขนาดใหญ่ เมื่อแมกมาที่เหลือเคลื่อนที่ไปในส่วนตัวอ่อนใหม่ การเย็นตัวจะเร็วขึ้นทำให้เกิดเม็ดแร่มีขนาดเล็ก เม็ดแร่ที่มีขนาดใหญ่เรียกว่า phenocrysts เม็ดแร่ที่มีขนาดเล็กเรียก groundmass เนื้อที่เกิดขึ้นเรียก porphyritic (ดูรูปที่ 3.8 c)



รูปที่ 3.8 เนื้อของหินอัคนีที่ดูจากมุมต่างๆ

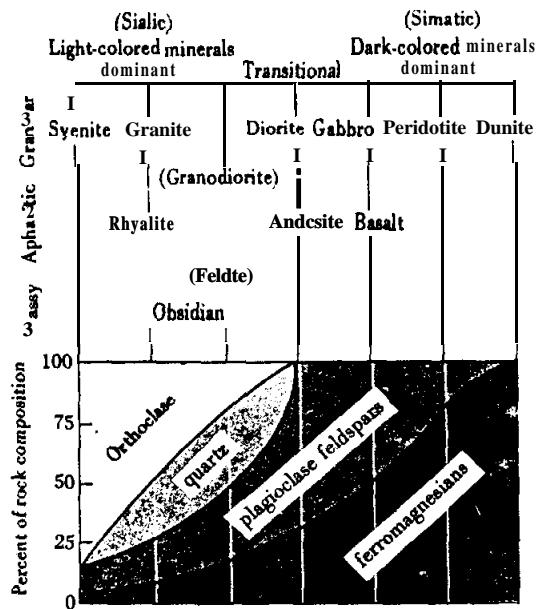
- a. เนื้อผลักขยายหรือเป็นเม็ด (หินแกรนิต)
- b. เนื้อผลักละเอียด (หินบะชอล์ต)
- c. เนื้อผลักสองข้าง (หินไวโอไลต์พอร์ไฟร์)

(ที่มา : Moorhouse, 1964 หน้า 169, 207, 264)

3.7 ชนิดของหินอัคนี

การแบ่งชนิดของหินอัคนีมีด้วยกันหลายระบบ ซึ่งในแต่ละระบบจะมีรายละเอียดแตกต่างกันไป สำหรับในที่นี้เรามay โดยพิจารณาจากลักษณะเนื้อและส่วนประกอบ ซึ่งเป็นการแบ่งที่สมบูรณ์เพียงพอสำหรับพื้นฐานของวิชาธรณีกายภาพ และในการที่จะศึกษาวิชาธรณีสาขาอื่นต่อไป

การแบ่งชนิดหินอัคนีตามรูปที่ 3.9 แสดงเส้นกราฟที่สัมพันธ์กับสัดส่วนของแร่ชิลิเกตในหินอัคนีแต่ละชนิด แร่ชิลิเกตที่ใช้เป็นหลักในการแบ่งคือแร่ออร์โトイเคลส แร่ควอร์ตซ์ แร่แฟลิโอยเคลส-เฟลต์สปาร์ และแร่เฟอร์ไรแมกนีเซียม แต่อย่างไรก็ตาม หินอัคนีจะมีมากชนิดกว่าที่แสดงในรูป



รูปที่ 3.9 การแบ่งชนิดหินอัคนี

(ที่มา : Leet & Judson, 1971 หน้า 98)

1. หินอัคนีที่มีสีขาว (Light-colored igneous rocks)

หินอัคนีที่แสดงในรูปที่ 3.9 ทางด้านซ้ายเป็นหินอัคนีที่มีสีขาวและความถ่วงจำเพาะต่ำ บางครั้งเราระบุกว่าหิน sialic หินอัคนีนี้เป็นหินที่เกิดจากการเย็นตัวของแมกماจะเป็นหินแกรนิตและหินแกรนิตได้โดยร้อยละ 95 เปอร์เซนต์

หินแกรนิต เป็นหินเนื้อผลึกหยาบ แร่ส่วนประกอบมีดังนี้ แร่ออร์โกรีเคลลส์ฟล์สปาร์ 2 ส่วน แร่ควอตซ์ 1 ส่วน แร่แอลจิโอเคลลส์ฟล์สปาร์ 1 ส่วน และแร่เฟอร์โรแมกนีเซียมบაง เล็กน้อย

หินໄโอไรล์ต เป็นหินที่มีแร่ส่วนประกอบเหมือนหินแกรนิตทุกอย่างแต่มีเนื้อผลึกละเอียด

หินอ่อนชีเดียน มีลักษณะเนื้อแก้วมองเห็นเป็นก้อนเล็กๆ แต่ถ้ามันมีขนาดบางจะกระหึ่งแสงผ่านได้จะมีสีขาว

2. หินอัคนีที่มีสีเข้ม (Dark-colored igneous rocks)

หินอัคนีในรูปที่ 3.9 ทางขวาเป็นหินอัคนีที่มีสีเข้ม บางครั้งเรียกหิน

Simatic หินอัคนีที่เกิดจากการเย็นตัวของแมกน้ำที่ไหลขึ้นมาบนผิวโลกจะเป็นหิน bazalt และหินแอนดีไซต์ รวมกันประมาณ 98 เปอร์เซนต์

หิน bazalt เป็นหินที่มีเนื้อผลึกละเอียด ประกอบไปด้วยแร่แอลจิโอเคลลส์

เฟล์ฟลัปการ์ 1 ส่วน แร่เฟอร์โรแมกนีเชี่ยน 1 ส่วน

หินแแกนบิรุ หินที่มีแร่ส่วนประกอบเหมือนหิน bazalt แต่มีเนื้อผลึกหยาบ

หินเพรโดไทด์ เป็นหินที่มีเนื้อผลึกหยาบ ซึ่งประกอบด้วยแร่เฟอร์โรแมกนีเชี่ยนเป็นจำนวนมาก

3. หินอัคนีที่มีส่วนประกอบชนิดอินเทอร์มีเดียต

(Intermediate type composition)

หินอัคนีที่มีส่วนประกอบของแร่ลีจางค่าย ๆ เปลี่ยนต่อเนื่องกันเป็นแร่สีเข้มข้น

หินแอนดีไซต์ เป็นหินที่มีเนื้อผลึกละเอียด มีส่วนประกอบระหว่างหินแกรนิต และหิน bazalt เป็นหินที่พบมากรอบ ๆ มหาสมุทรแบบชิฟิก

หินไดโอดิโอライト เป็นหินที่มีผลึกหยาบ มีส่วนประกอบเหมือนหินแอนดีไซต์

4. หินอัคนีที่มีเนื้อชนิดอินเทอร์มีเดียต

(Intermediate types texture)

ลักษณะเนื้อของหินอัคนีดูจากขนาดล่างในรูปที่ 3.9 จะเป็นเนื้อผลึกหยาบ

ตอนบนและเปลี่ยนเป็นผลึกละเอียดซึ่งส่วนประกอบคงเดิมตัวอย่าง เช่น หินแกรนิต หินไดโอดิโอไลต์ และหินอ่อนหินเดียน ออยซ์ไนแวนต์ เดียวกันจะมีแร่ล้วนประกอบเหมือนกันทุกอย่างแต่ลักษณะเนื้อต่างกัน เช่นเดียวกันกับหินแแกนบิรุและหิน bazalt

เนื้อของหินบางครั้งเป็นเนื้อผลักส่องขนาดประกอบด้วยเม็ดแร่ขนาดใหญ่

ต่างกันอย่างชัด คือเม็ดแร่ขนาดใหญ่ฝังตัวอยู่ในเม็ดแร่ขนาดเล็ก ในกรณีที่หินมีเม็ดแร่ขนาดใหญ่ น้อยกว่า 25 เปอร์เซนต์ ให้ใช้คำว่าหินไฟร์ติก (porphyritic) นำหน้าชื่อหินนั้น เช่นหินไฟร์ไฟร์ติกแกรนิตหรือหินไฟร์ไฟร์ติกแอนดีไซต์ ถ้าหินมีเม็ดแร่ขนาดใหญ่มากกว่า 25 เปอร์เซนต์ ให้ใช้คำว่าหินไฟร์ (porphyry) ต่อท้ายชื่อหิน เช่นหินแกรนิตหินไฟร์ หรือหินแอนดีไซต์หินไฟร์

5. แผลกมาไทต์ (Pegmatite)

สารละลายน้ำได้มาจากการเย็นตัวของแมกماในช่วงสุดท้ายเรียกว่าสารละลายน้ำไฮโดรเทอร์มอล (hydrothermal solutions) สารละลายน้ำไฮโดรเทอร์มอลนี้จะคงเหลือให้เม็ดแร่ประกอบพินที่มีขนาดใหญ่มาก เราเรียกพินนี้ว่าแผลกมาไทต์ เม็ดแร่ขนาดใหญ่ที่เกิดขึ้นล้วนมากเป็นแร่โนเนลส์ฟล์สปาร์และแร่ควอร์ตซ์ แผลกมาไทต์มักเกิดเป็นไดก์ตามขอบของนาโภลิทและสังกะกอก

3.8 สุรุป

การเคลื่อนที่ของพินหลอมเหลวประกอบด้วยพินหลอมเหลวเคลื่อนที่อยู่ใต้ผิวโลก และเคลื่อนที่ออกผิวโลก และผลที่เกิดขึ้นสัมพันธ์กับการเคลื่อนที่ของพินหลอมเหลวเหล่านี้

ภูเขาน้ำเป็นลักษณะที่เกิดขึ้นจากการสะสมของวัสดุที่ได้จากการระเบิดของภูเขาไฟรอบ ๆ ปล่อง การระเบิดของภูเขาน้ำจะเริ่มด้วยมีแก๊สออกมามากเป็นไอน้ำจำนวนมาก และตามด้วยลavaที่มีสัดส่วนของชิ้นก้อนแตกต่างกันออกไป เช่น ชนิดเชือด อินเทอร์มิเตอตและเบลิก lava อุณหภูมิของ lava ที่วัดได้ประมาณ 750 ถึง 1175 องศาเซนเซียล แก๊สที่ได้จากการระเบิดของภูเขาน้ำ 2/3 เป็นไอน้ำ นอกจางานมีมีการบันยอนมอนอกไซด์และคาร์บอนไดออกไซด์ในไตรเจน ชัลเฟอร์ ไฮโดรเจน ฟลูออริน และคลอริน การระเบิดของภูเขาน้ำที่รุนแรงจะให้เศษหินภูเขาน้ำออกมามากเรียกว่าแยกต่างกันออกไป เช่น ชี้เอ้า ชินเตอร์ ลานิลลี บล็อก บอมบ์ และพัมมิส ส่วนเนื้อริกลาวาที่เกิดจากชี้เอ้าปันกันแก๊สจะมีน้ำหนักมากกว่าอากาศ พบริเวณข้าง ๆ ภูเขาน้ำ

การแบ่งชนิดของภูเขาน้ำสามารถแบ่งออกตามชนิดของวัตถุที่มาสะสมกันบริเวณปล่องภูเขาน้ำเป็นภูเขาน้ำชิล์ด คอมโพชิต และชินเตอร์โคน

การกระจายของภูเขาน้ำที่ยังมีปฏิกริยาอยู่ร่วมกันได้ดังนี้ แนว

Circum-Pacific belt	284	ลูก
Alpine-Himalayan belt	98	ลูก
ในมหาสมุทรแปซิฟิก	7	ลูก
ในมหาสมุทรแอตแลนติก	46	ลูก

ในมาสู่การอินเดีย	2	ลูก
ในเยอรมนี	16	ลูก
ในเยอรมันตาร์กิติก	2	ลูก

รวมทั้งหมด 455 ลูก

คาดเดอร์ราอาจเกิดจากการระเบิดของภูเขาไฟหรือการยุบตัวในบริเวณเปล่องภูเข้าไฟ
หรือเกิดควบคู่กัน

ที่ร้านสูงบะชอล์ต เกิดจากลาวาเคลื่อนที่ขึ้นมาตามรอยแตกขนาดใหญ่

การเคลื่อนที่ของหินหลอมเหลวที่อุกมาสู่ผู้โลกลตามปล่อง มักจะมีความลับพันธ์กับ
การเกิดแผ่นดินไหว

หินอ่อนนี้เกิดขึ้นจากการเย็นตัวของหินหลอมเหลวให้ผิวดิน หรือบนผิวดินก็ได้
มวลของหินอ่อนนี้ที่เกิดขึ้นได้ผิวดินเรียกว่า พลูโทนซึ่งแบ่งได้หลายชนิดตามขนาด รูปร่าง
และความลับพันธ์กับพื้นที่ทางเดียง เช่น

ชิลล์ เป็นคอนคอร์ಡเคนต์ทานูลาร์พลูโทน

ไดร์ เป็นดีลีคอร์ಡเคนต์ทานูลาร์พลูโทน

โลโนลิก เป็นทานูลาร์คอนคอร์ดเคนต์พลูโทนเมื่อยุ่งป่าร่างคล้ายช้อน

แลคโคลิก เป็นแมลซิฟคอนคอร์ดเคนต์พลูโทนเมลักษณะโค้งตอนบน

นาโภลิก เป็นแมลซิฟดีสคอร์ดเคนต์พลูโทนเมื่อความหนา 10 ถึง 40 กิโลเมตร

หินอ่อนนี้เป็นโลกลูกวันนี้เกิดจากแมกما แมกมาจะค่อยๆ แข็งตัวลดลงกระบวนการ
ตกผลึกภายในเป็นหินอ่อน ใบวนได้ศึกษาแมกมาชนิดโลลิวินบะชอล์ต และแสดงการตกผลึกของ
แร่ประกอบหินอ่อนขึ้น และแบ่งชุดการทำปฏิกิริยาออกเป็น 2 ชุด คือ ชุดการทำปฏิกิริยาต่อเนื่อง
และชุดการทำปฏิกิริยาไม่ต่อเนื่อง

เนื้อหินอ่อนนี้คือชนาต รูปร่าง และการเรียงตัวของเม็ดแร่ในหิน ซึ่งแบ่งออกเป็น
เนื้อผลึกหยาบ ประกอบด้วยเม็ดแร่ที่มีขนาดใหญ่ ซึ่งเกิดจากแมกมาที่เย็นตัว
ช้าและมีความหนืดตัว

เนื้อผลึกละเอียด เกิดจากแมกมาเย็นตัวเร็ว เม็ดแร่แต่ละเม็ดเล็กมากจน
ไม่สามารถเห็นได้ด้วยตาเปล่า ต้องมองด้วยกล้องจุลทรรศน์

เนื้อแก้ว ซึ่งเป็นผลจากอุปอนไม่มีการจัดระเบียบและแข็งด้วยเร็วมาก
เนื้อผลลัพธ์สองขั้นตอน เป็นเนื้อผลสมของเม็ดแร่ขนาดใหญ่เทราอยู่ในเนื้อละเอียด
หรือเนื้อแก้ว

ชนิดของหินอ่อนนี้ชื่อแบ่งโดยคุณภาพเนื้อและส่วนประกอบแบ่งออกเป็น
หินอ่อนที่มีสีขาว บางที่เรียกไชแอลิก มีพิมพ์กรนิตและหินแกรนิตไดโอดิโอไรต์มาก

ที่สุด

หินอ่อนที่มีสีเข้ม มีพิมพ์ชอล์ฟและหินแอนด์ไซต์ ซึ่งเกิดจากแมกมาไพลออก
มาบนผิวโลกจะเป็นหินล่องชนิดนี้ถึง 98 เปอร์เซนต์

หินอ่อนที่มีส่วนประกอบชนิดอินเทอร์มีเดียต เช่นหินแอนด์ไซต์และหินไดโอดิโอไรต์
 เพราะส่วนประกอบของหินอ่อนนี้จะค่อย ๆ เปลี่ยนจากแร่สีขาวไปเป็นแร่สีเข้ม

หินอ่อนที่มีเนื้อชนิดอินเทอร์มีเดียต เช่น หินแกรนิต หินไดโอดิโอไลต์ และหิน
อ่อนชีเดียน เป็นหินที่มีส่วนประกอบอย่างเดียว กัน แต่เนื้อจะค่อย ๆ เปลี่ยนไปจากเนื้อผลลัพธ์
ไปเป็นเนื้อผลลัพธ์ เอียดและเนื้อแก้วในที่สุด

แมกมาไทร์ เป็นหินเนื้อหินมากเกิดจากสารละลายน้ำได้เทอร์มอลที่ได้
จากการยึดตัวของแมกมาในช่วงสุดท้าย

ແນະຟັກຕົນທີ 3

1. ອົນາຍເຄຣເຕອຣ໌ ແລະ ເຄຣເຕອຣ໌ຕ່າງຈາກຄາລເຕວົວຮາອຍ່າງ ໄກ
2. ອົນາຍກາຮະບົດຂອງກູ່ເຂາໄຟ
3. ອົນາຍລາວາ ແລະ ຜົນືດຂອງລາວາ
4. ເປົ້ອມເຖິນ ອາວາ ກັນ ພາໄຍຍໂຢຍ, ບລືອກ ກັນ ນອມນີ້
5. ແກັສອະໄວກໍ່ໄດ້ຈາກກາຮະບົດຂອງກູ່ເຂາໄຟ
6. ນອກຫຼຸແລະ ອົນາຍໜິດຂອງເສັ້ນກູ່ເຂາໄຟທີ່ພື້ນອອກນາຈາກກາຮະບົດຂອງກູ່ເຂາໄຟ
7. ອົນາຍກາຮເກີດຝັມມືສ
8. ອົນາຍໜິດຂອງກູ່ເຂາໄຟ ພ້ອມທັງ ເປົ້ອມເຖິນແລະ ເປົ້ອມຕ່າງ
9. ອົນາຍແນວກູ່ເຂາໄຟທີ່ຍັງມີປົງກິຈີຍາ
10. ອົນາຍຄໍາຈຳກັດຄວາມຂອງທຶນອັຄນີ
11. ວາດຽຸປ່ານວລຂອງທຶນອັຄນີຕ້ອງໄປນີ້ ນະຊອລຕີໄຟ (Basalt flow), ໄດກ໌, ຂີລ໌, ແລະ ໂຄລິກ໌,
ນາໄໂລິກ໌, ສະຕອກ
12. ນອກຫຼຸ່ອມວລທຶນອັຄນີໜີດຄອນຄອວ່ຽແນນຕໍ່ ແລະ ຕີ່ສຄອວ່ຽແນນຕໍ່ ພ້ອມທັງອົນາຍ
13. ອົນາຍກາຮກັດລັກຂອງແມກນາ
14. ອົນາຍກາຮກັດລັກຂອງແຮ່ແພລຈີໂວເຄລສີແມກນາ
15. ລັກໝະ ເນື້ອຂອງທຶນອັຄນີທີ່ແຕກຕ່າງກັນຂຶ້ນອໍ້າກັນອົງປະກອບອະໄຮ
16. ອົນາຍກາຮເກີດແລະ ລັກໝະ ເພາະຂອງເນື້ອຜັດລົງຂາດ
17. ອະໄຣຄົມຸແມນົມັດີຂອງລືແລະ ເນື້ອທີ່ແຕກຕ່າງກັນຮະຫວ່າງທຶນ rimbatic ແລະ sialic
18. ແພກນາໄທ໌ເກີດຈາກອະໄຮ
19. ທຶນອັຄນີແປ່ງໂດຍອາຄີຍອະໄຮ
20. ຍກຕ້ວອຍ່າງທຶນອັຄນີທີ່ເກີດຂຶ້ນມາກແລະ ພົບກ່ວ້າໄປ ມາ 5 ຊົ່ວໂມງທັງອົນາຍ