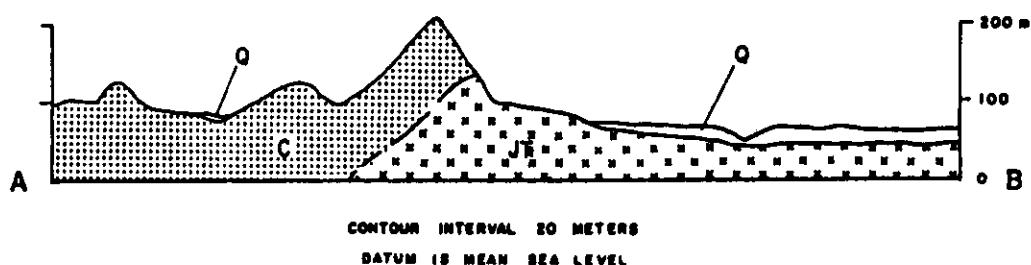
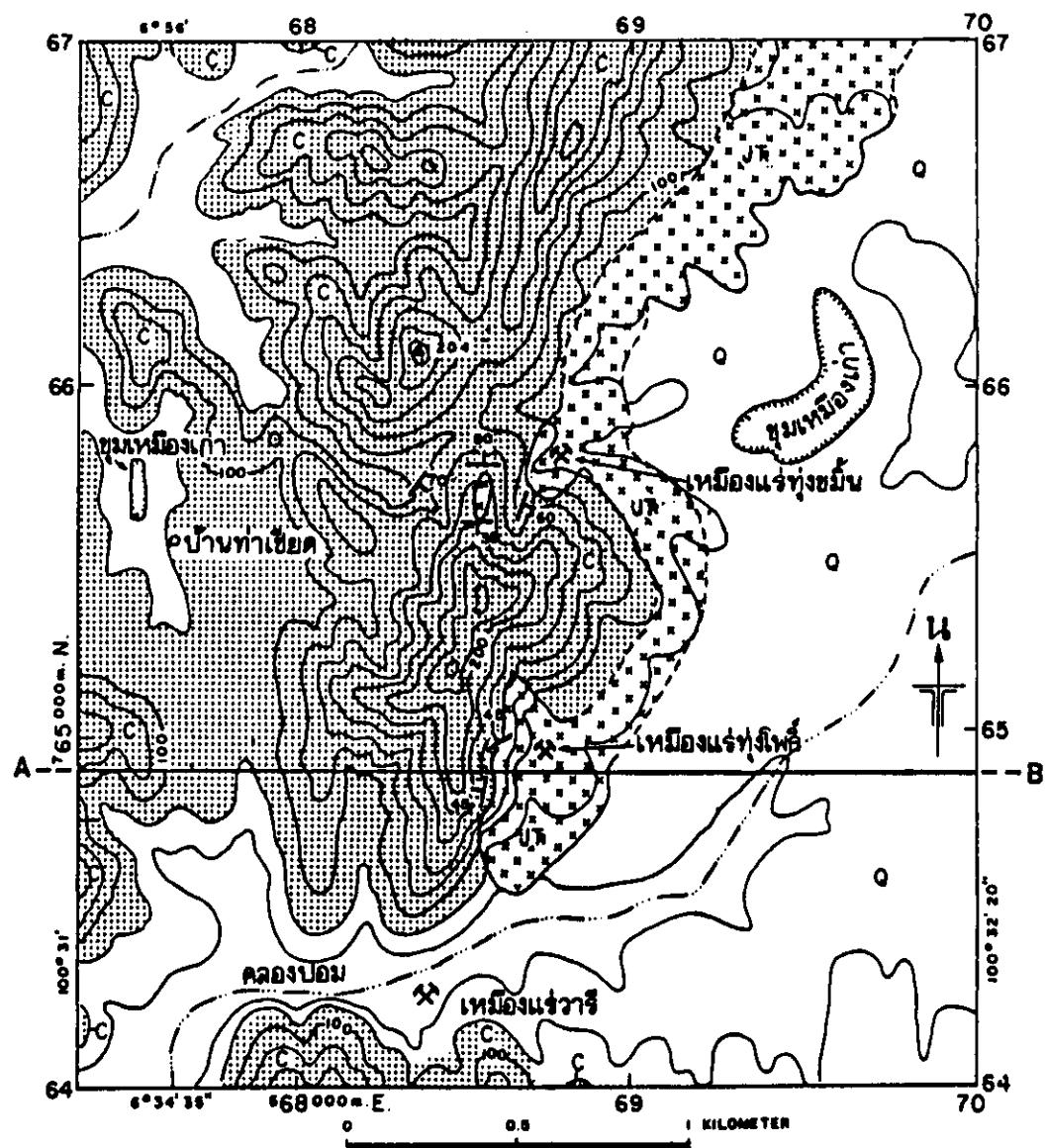


3. ธรณีวิทยาแห่งน้ำ

เมืองจากเนื้อหุ่งโพร์-หุ่งญี่ปุ่น อยู่ในบริเวณเขากลางเทือกเขียวแก่น ลักษณะธรณีวิทยาแห่งน้ำอย่างง่ายได้อิทธิพลของ granitic stock สูกเทือกเขียวแก่น ผู้เชี่ยวชาญทางศึกษาไปพร้อมกัน (รูปที่ 3-1)

3.1 ดินท่อตื้น

ดินท่อตื้นที่ในบริเวณนี้เป็นดินตะกอนที่สะสมตัวในพื้นบุคคลาร์บอธิเพอร์ติ ได้แก่ ดินกราย ดินกรายแป้ง และดินดินดานเรียงต่อกัน โดยมีความหนาของชั้นดินกรายและดินกรายแป้ง หนา - 0.5-30 ซม. ดินดินดานหนา 5 ซม. ถึง 1 เมตร บางบริเวณที่ใกล้ร่องสึเมืองกับดินแกรนิต ดินริมแม่น้ำและแม่น้ำที่สำคัญ เช่น ดินกราดติไซต์ ดินเมเตาซิลต์โซน และดินออร์แกนเฟล์ส ดินท่อตื้นที่ทางด้านตะวันตกของเข้า ได้รับอิทธิพลจากดินแกรนิตน้อยกว่าทางด้านตะวันออก



Quaternary deposits : sands, silts, clays, gravels, and talus.



Late Triassic to Early Jurassic : granite.



Carboniferous : sandstone, siltstone, mudstone, and their metamorphic equivalent.

ภาพ 3-1 แผนที่ธรณีกายาบริเวณแม่น้ำแม่โขง-ทุ่งยั้น

3.1.1 ສຶກສະຍອດໃຫຍ້

ສຶກສະຍອດການ " Rock-Color Chart " (prepared by committee of the National Research Council in 1948) ເປັນສຶກສະຍອດຈາກຜົວສັດຍອດຕິດ

ດິນທາຍ : fine to medium-grained; round to subround; poor-sorted; white N 9 to very light gray N 8

ດິນທາຍແປງ : white N 9

ດິນດິນຕານ : medium light gray N 6

ດິນຄວາຮົຕໄຫຍ້ : very fine-grained to coarse-grained; olive gray 5 Y 4/1, brownish gray 5 YR 4/1, very light gray N 8, pinkish gray 5 YR 8/1, dark gray N 4

ດິນອ່ອນເພລີ້ : medium dark gray N 4

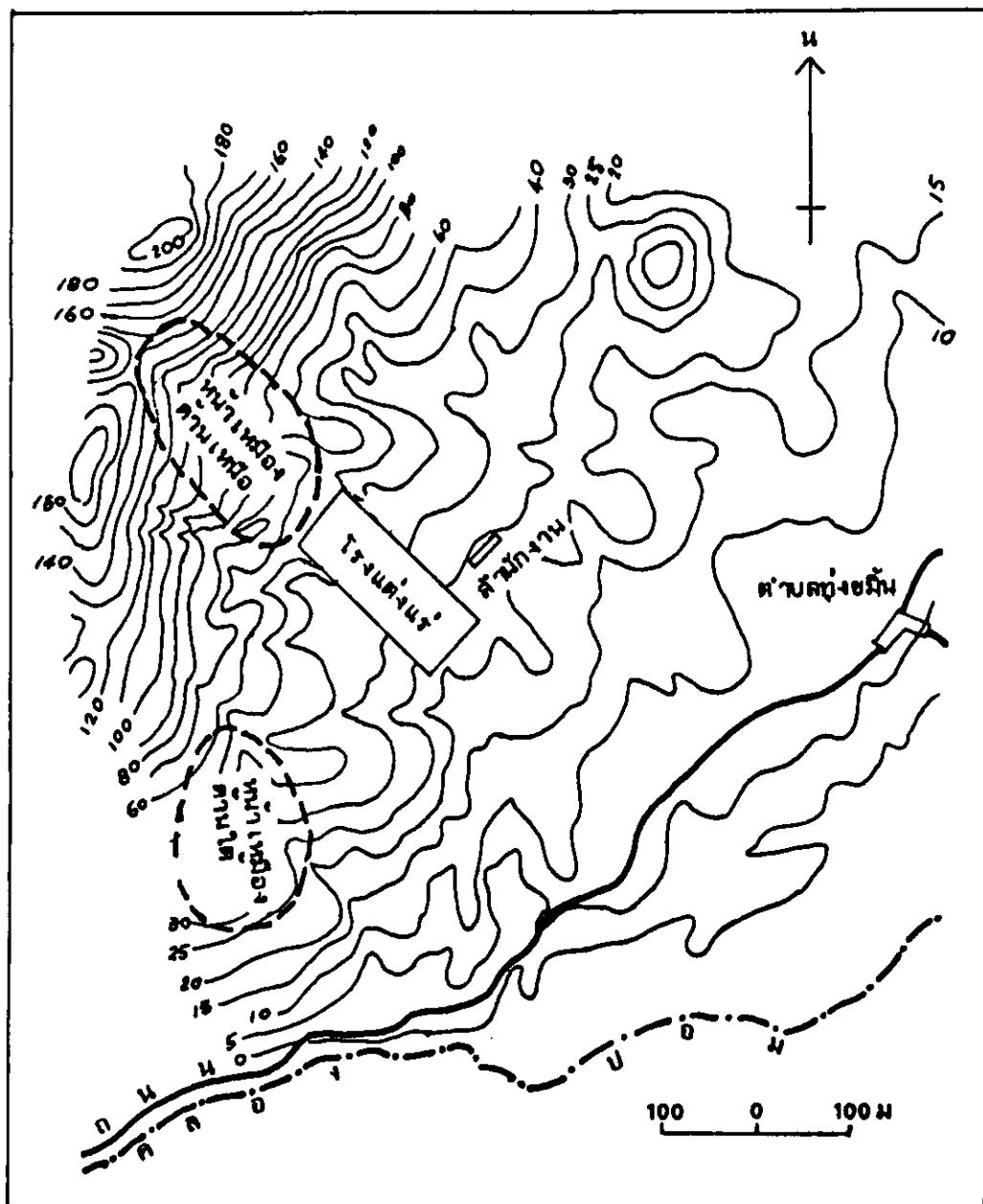
3.2 ດິນລັກມີແກຣກຂອນ

ດິນລັກມີແກຣກຂອນໃນບໍຊາວະເໜືອງຖ່ຽງໂພຣີ-ຖ່ຽງຍັນ ມີດິນໄປໂອໄກແກຣມີດ ດິນລິວໂຕ-ແກຣມີດ (leucogranite) ດິນແວໄຫລຕີ ແລະ ຕ່າຍແຮ່ຄວາຮົຕໄຫຍ້ ດິນກຸ່ອງມີມາບຸປະມາບປາຍບຸຄໄທ-ແວລິກໂກງຕົ້ນບຸຄຸມແຮ່ສີກ

3.2.1 ດິນແກຣມີດ

ດິນແກຣມີດໃນບໍຊາວະເໜືອງເນື້ອດິນເມີຕະເສັກດີໃໝ່ທານ ໄຟເພີ້ມພາກເນື້ອດອກ ດິນແກຣມີດເນື້ອດອກ
ກີບໄກລັກທີ່ອຸດ ອູ້ທ່າງຈາກເໜືອງຖ່ຽງຍັນໄປກາງເໜືອປະມາມານີ້ກີໂຄເມີຕາ ແລະ ຈາກເໜືອງຖ່ຽງໂພຣີ
ໄປກາງໄກ້ປະມາມານີ້ກີໂຄເມີຕາ ສີໂກລັກກີບເໜືອງບ້ານນາ (ກົດ 695,671) ແລະ ທີ່ກົດ (692,632)

ດິນແກຣມີດທີ່ແມຍໃຫ້ເຕີນໃນບໍຊາວະໜ້າເໜືອງ (ຮູບທີ 3.2.1-1) ພົບພາກເນື້ອທານທານ
ສິນເຫາ ສູງເຫັນໄປເມີຕະເສັກຄວາມເປັນພາກດິນລິວໂຕແກຣມີດ ໜ້າເໜືອງຖ່ຽງໂພຣີດ້ານໄກ້ທີ່ຮະຕັບຄວາມສູງ
60-80 ເມືຕາ (ຖີ່ເສັນຄວາມສູງຈາກຢູ່ທີ່ 3-1) ເປັນດິນລິວໂຕແກຣມີດ ທີ່ບໍ່ເວັບຊຸມາກີສ້າງວົງ (ກົດ
687,648) ດິນລິວໂຕແກຣມີດໂພລ໌ທີ່ຮະຕັບຄວາມສູງ 80 ເມືຕາ ຕີ່ 125 ເມືຕາ ທ່າງວ່າຮະຕັບ 80 ເມືຕາ
ເປັນດິນໄປໂອໄກແກຣມີດເນື້ອກຄາງ-ທານ ໜ້າເໜືອງດ້ານເໜືອທຽບສິນເຫາທີ່ເປັນທີ່ສົ່ງຕ່າມພະຍຸງ
(ກົດ 687,651) ຄວາມສູງປະມາມານີ້ 110 ເມືຕາ ເປັນດິນໄປໂອໄກແກຣມີດເນື້ອທານ ຫຼັນໄປຕາມຄາ
ເຫາແນວຕະຫົວຕາມເສີບໃໝ່ເໜືອທີ່ຮະຕັບຄວາມສູງ 118 ຕີ່ 140 ເມືຕາ ເປັນດິນລິວໂຕແກຣມີດເນື້ອເສັກ-ກລາງ



รูปที่ 3.2.1-1 - แผนที่แสดงทางบริเวณหมู่บ้านเหมืองของหมู่บ้านรัฐวิเชียร
(สะพานข้ามแม่น้ำสายหลักของคลองป้อม)

บริเวณทางเหนือของค่าลพาระดูมีมิตินท้องที่ปักครุยลงมาถึงความสูง 110 เมตร หน้าเนื้องด้านเหนือ อุ่นของเนื้องหุ่งโพธิ์ (กริด 687,652) ชนิดวิศวกรรมนิ孰 ผลิตตั้งแต่ระดับความสูง 120-150 เมตร หน้าเนื้องหุ่งชั่งมัน ที่เนื้องล่าง (กริด 687,657) ดินใบโออิกต์แกรนิต เนื้อกลา- หมาบ ผลิตตั้งระดับความสูง 110 เมตร ที่เนื้องบนความแน่นเขาก็เป็นไปทางเหนือระดับความสูง 160 เมตร (กริด 685,656) ชนิดวิศวกรรมนิ孰 เนื้อเสิก-กลางโพล บางแห่งพบเป็นแนว(dike) แทรกความร้อนแยกกันในคนกวาวร์ต้าไซต์

แร่ที่บุกเบิกประดอยู่ในคนวิศวกรรมนิ孰 เป็นสีน้ำเงินล้วนมาก ความมากน้อยของแร่จะขึ้นแปรไปกับการเปลี่ยนลักษณะ เป็นที่น่าสังเกตว่าชนิดวิศวกรรมนิ孰 ที่เนื้องหุ่งชั่งมันมีการเปลี่ยนลักษณะไปน้อยกว่าที่เนื้องหุ่งโพธิ์ แต่ในโออิกต์ที่เปลี่ยนลักษณะไปยังมีสีเข้มกว่าทางเหนือหุ่งโพธิ์

3.2.1.1 การศึกษาในแกรนิตภายในตัวกล้องอุลตราซาวน์

คนแกรนิตในบริเวณเนื้องหุ่งโพธิ์-หุ่งชั่งมัน จะแบ่งได้เป็น 2 ชั้น ได้แก่ ดินใบโออิกต์ แทรกดินเนื้อกลา-หมาบ (medium-to coarse-grained biotite granite) และคนวิศวกรรมนิ孰 เนื้อเสิก-กลาง (fine-to medium-grained leucogranite) ซึ่งแตกต่างกันที่สุดในดินและปริมาณของแร่ในโออิกต์

1) Medium-to coarsened-grained biotite granite

In thin section the texture is hypidiomorphic granular. Felsic minerals comprise potash feldspar, albite and quartz. The potash feldspars are orthoclase and perthite. Albite shows twinning and the composition is in the range An 5.5 to An 7. Most of the feldspars are intensely altered to clay minerals and they are difficult to distinguish from each others. Quartz is anhedral, enclosing plagioclase and biotite fragments. Biotite forms irregular laths with pleochroism from moderate brown to dark brown. Radioactive inclusions of zircon in biotite shows pleochroic halos. Tourmaline with pleochroism from brown to olive, 4 x 0.5 mm. in size, replaced plagioclase. Topaz is highly fractured, being partly replaced by sericite. Muscovite is a late mineral occurring as scattered irregular plates.

3.2.1.1-1

Modal analyses of medium-grained biotite granite (volume %)

Sample No. (Grid reference)	Q	Pl	Kf	Alt.f	Bi	Tou	Tp	Mu	S	Total counts
TP-1 (687,651)	33.72	18.07	19.63	20.12	2.82	-	1.46	-	4.18	1029
TP-4 (687,647)	31.20	21.74	15.26	25.49	0.68	0.94	2.81	1.19	0.69	1173
H-18 (687,657)	37.26	17.99	9.76	28.30	2.18	0.24	1.69	1.13	1.45	1240

N.B. Q = quartz, Pl = plagioclase, Kf = potash feldspar,
Alt.f = altered feldspar, Bi = biotite, Tou = tourmaline,
Tp = topaz, Mu = muscovite, S = sericite.

2) Fine-to medium-grained leucogranite

In thin section the texture is hypidiomorphic granular. Felsic minerals are quartz, potash feldspar and albite. Quartz is anhedral, enclosing plagioclase and potash feldspar fragments. Potash feldspars are orthoclase and perthite which are partly altered to clay minerals. The orthoclase is the predominant feldspar. Plagioclase, in the range of albite, An 7 to An 9.5, altered to sericite. Both feldspars are intensely altered to clay and sericite. Biotite shows very pale brown pleochroism. Accessories include topaz, apatite, epidote and muscovite. Cassiterite occurs as disseminated grains in some sections; it is reddish brown and shows zoning.

3.2.1.1-2

Modal analyses of fine-grained leucogranite (volume %)

Sample No. (Grid reference)	Q	Kf	Pl	Alt.f	Bi	Tp	Mu	Ap	Ep	Total counts
TP-2 (686,650)	30.43	44.29	14.42	4.04	1.98	4.12	0.56	0.16	-	1262
TP-3 (687,652)	28.35	36.62	26.58	2.97	-	4.27	0.84	-	0.37	1076

N.B. Q = quartz, Kf = potash feldspar, Pl = plagioclase,
Alt.f = altered feldspar, Bi = biotite, Tp = topaz,
Mu = muscovite, Ap = apatite, Ep = epidote

3.2.2 ดินแอลไฟล์ต

ดินแอลไฟล์เป็นบ้ำงในบริเวณเหมืองหุ่งโพธิ์-หุ่งยืน ที่น้ำเหมืองตั้งเหมือนหุ่งโพธิ์ (กธศ 686,652) ระดับความสูงประมาณ 142 เมตร ลักษณะดินแอลไฟล์ที่เปลี่ยนสภาพหนา 2- 3 ม. ลักษณะการเกิดเนื้อกลาย ที่ระดับความสูง 145 เมตร เหมืองหุ่งยืน (กธศ 685,657) ลักษณะหัวร่ม มีลักษณะดินแอลไฟล์ที่เปลี่ยนสภาพเป็นลักษณะหัวร่มคือรูปไข่ ลักษณะนี้มีแนว N. 160° กว้างประมาณ 3-5 เมตร ที่เหมืองบ้านนา ลักษณะดินแอลไฟล์ตัดลักษณะหัวร่ม แล้วกว้าง เกิดขึ้นที่หลังลักษณะหัวร่ม

3.2.2.1 การศึกษาดินแอลไฟล์ภายในตัวกล้องดูดกระดาษ

It is leucocratic, fine-grained saccharoidal rock consisting mainly of quartz and potash feldspar. The feldspars are orthoclase and microcline, together with smaller amounts of albite (An 9). Tourmaline occurs as slender prismatic, 0.25 to 1.5 mm. in size under microscope it shows pleochroism olive to brown. Other accessories include topaz and muscovite.

ตารางที่ 3.2.2.1-1

Modal analyses of aplite (volume %)

Sample No. (Grid reference)	B 49/2 (707, 627)
Quartz	40.56
Potash feldspar	47.24
Plagioclase	2.62
Tourmaline	7.05
Topaz	1.90
Muscovite	0.63
Total counts	1,107

3.2.3 ส้ายแร่ควอตซ์ (กรุหัวข้อ 3.4.2 ประกอบ)

ส้ายแร่ควอตซ์ในบริเวณเนื้องทุ่งโพธิ์-หุ่งชนัน ศัตศิลป์การมีดและศิลป์หัตถศิริ จากการสำรวจพบว่า ที่เนื้องทุ่งโพธิ์มีส้ายแร่ควอตซ์น้อยกว่าที่เนื้องหุ่งชนัน ควอตซ์ในบริเวณนี้มีสีขาวซึ่งไม่เย็นและสีเทาดำ ทึ้งมีร่องรอยอุณหภูมิของการก่อ成และแร่หินที่เกิดร่วมอยู่ด้วย แร่ที่บุกเบิกในส้ายแร่ควอตซ์ยานาดีสีก หนา 0.2 มม. ถึง 3 ชั้น. ในส้ายหินกากว่ามีหินในส้ายแร่ที่บุก แต่ก็เคยพบแร่ที่บุกในส้ายแร่ควอตซ์ซึ่งหนาถึง 15 ชั้น. ยาวประมาณ 4 เมตร ที่บริเวณหน้าเนื้องด้านใต้ห้างจากปากอุโมงค์ไปทางตะวันออกประมาณ 40 เมตร เป็นแร่ที่บุกล้วน หนาถึง 10 ชั้น. หัวอย่างแร่หินกล่าวมีให้ชมที่สำนักงานเนื้องหุ่งโพธิ์ (ส่วนบุณฑุล, การดิตต่อส่วนที่) และทราบว่าหินสักจากหินส้ายแร่ควอตซ์ที่มีแร่หินแล้ว ไม่เคยพบส้ายหินที่ให้ลุ่ยขนาดนี้มาก่อน นอกจากแร่ที่บุกในส้ายควอตซ์แล้ว ตอนเริ่มท่าเนื้องในบริเวณหุ่งโพธิ์และหุ่งพรมในส้ายควอตซ์ ส้ายควอตซ์บางแห่งมีแร่ไฟร์ อะร์เซโนไฟร์ คัลโคลไฟร์ หัวร์มาสินอยู่ด้วย ที่เนื้องหุ่งชนันมีส้ายควอตซ์ที่มีแร่เฟลต์สปาร์ ความหนาของส้าย 30-50 ชั้น.

3.3 สินแร่

สินแร่บางชิ้นในบริเวณเนื้องหุ่งโพธิ์-หุ่งชนัน สามารถถูกคำนวณกษัตริย์ของแร่ได้ด้วยตาเปล่าหรือแวดันขยาย บางชิ้นมีขนาดเส้นผ่าศูนย์กลางต้องอาศัยเครื่องมือประสาทสัมผัสร่วมในการตรวจเชิงรายหัวก็จำแนกได้ดังนี้

แร่ที่บุก : ที่ร่วงพระในศิรินทร์หินดิบหินหินที่เนื้องหุ่งโพธิ์ โดยเฉพาะแร่หินเป็นกระเบาะ (pocket or lens) ขนาดของเม็ดนร 0.5-4.0 มม. เฉลี่ยประมาณ 1-2 มม. ที่เก่าแก่เป็นกลุ่มของผลึกขนาดถึง 1 ชั้น. สิ่งแร่คล้ายสีเป็นสีอมวัตถุ และสีน้ำตาลดำ ที่เป็นผลึกจะแสดงร่องรอยบน (striation) ส่วนแร่ที่บุกจากเนื้องหุ่งชนันมีหลาบสี หินในส้ายควอตซ์มีสีน้ำตาล น้ำตาลดำ น้ำตาล น้ำตาลดำ แร่จากบริเวณล้านแร่ มีสีน้ำตาล น้ำตาลดำ น้ำตาลดำ น้ำตาล หิน ไบทิฟน้ำตาลอมเขียว เหลืองอมน้ำตาล และเหลือง แร่ที่บุกบางก้อนมีหลาบสีอยู่ในก้อนเดียวกัน แร่จากล้านแร่มีขนาด 0.5 มม. ถึง ขนาด 1×1.5 ชั้น. พากเม็ดหินบะหมี่หน้าผสกเหลือง

- รุ่งฟอร์ม : พบรในส้ายควร์ทซ์ ขนาด 0.5×5 ซม. ปั๊กชุบไม้เกย์พบวีก
มีแต่เม็ดเสิร์กที่เกิดร่วมกับแร่ฟิลุก ซึ่งต้องอาศัยกล้องดูลตราร์คันส์ชิงจะ
ตรวจดูได้
- ไฟไซต์ : แร่เนสิกก์จะพบประปรายในหินแกรนิต และส้ายควร์ทซ์ ขนาด
เม็ดละเรียบถึง 2 มม. เป็นผสก 4 เหลี่ยมอุอกบาทก์
- อาร์เซโนไฟไซต์ : แร่เนสิก-ลาราหู-กานเซ็น พบระหว่างหินแกรนิต และส้ายควร์ทซ์
น้อยกว่าไฟไซต์
- กอร์เบอร์ไนต์ : แร่ท่องแทง-มูโรเมย์-ฟอสเฟต สีเขียวมรกต เป็นเกลี้ยงขนาด 1.5-
1.0 มม. หากหักตามรอยแตกของหินแกรนิต ส้ายควร์ทซ์และหิน
ควร์ทไซต์ พบรากในหินแกรนิต
- มาลาไทต์ : แร่ท่องแทงการบ้อนเอนต สีเขียว พบรเป็นคราบ ด้วงๆตามรอยแตกใน
หินแกรนิตและส้ายควร์ทซ์
- ฟลูออลไซต์ : แร่แคลเซียมฟลูออลไซต์ สีขาว พบรในส้ายควร์ทซ์ หนา 5 มม. ตัด
หินดิบโภคภาระน้ำเงินอย่างทุ่งโพร์ และพบผังประภะในหินแกรนิตเนื้อหยาบ
กีเหมือนอย่างทุ่งยืน
- ไสมอยไนต์ : แร่เนสิกไอกอร์กไยต์ สีน้ำตาลดำ พบรเป็นคราบในหิน
- แมงกาเมียต็อกไยต์ : สีดำพบรตามรอยแตกในหินแกรนิต และหินก้อนที่
- แร่ฟิลุก : หัวรัมมาสิน ควร์ทซ์ เพสต์ล์บาร์
- ศินแร่บางยี่ห้อมีขนาดเสิร์กมาก ต้องศึกษาภายใต้กล้องดูลตราร์คันแบบ megascopic
หรือบางรือก้าวอาจใช้เครื่องแนบแร่เมสิกไฟฟ้า (Magnetic Isodynamic) ช่วยแยกแร่ที่มี
คุณสมบัติต่างกันออกจากกันก่อน แล้วจึงนำไปตรวจดูโดยใช้ X-ray diffraction
ซึ่งตอนนี้ตรวจวิเคราะห์โดย คุณพิมานา ชุมเกษ และ คุณอุ่นพร บ้านสุก กองตรวจสอบวิทยา
กรรมศาสตร์พยากรณ์รัฐ

3.3.1 หัวอย่างหัวแร่

ผลการตรวจหัวอย่างหัวแร่ที่คุณสังฆาย จากเหมืองหุ่งโพร์ 2 หัวอย่าง มีแร่ต่อไปนี้
แร่ฟิลุก เนสิกอองกไยต์ สักูโลไฮต์ โคลัมบิท-แพนทาไลต์ เอ็มิโคต เออร์ค้อน
โมนาไยต์ ซีโนไทร์ รูไกค์ การ์เนต แมกนีโซิต ริลเมไนต์ และโกแพพ

3.3.2 ตัวอย่างหัวแร่จากโดยสารที่ผ่านตะกรงขนาด-0.150+0.125 มม.

มีแร่ต่างๆ ไปด้วย แร่ติบุก โกเมน ควอตซ์ เฟลเดสปาร์ เนสกอไอกายด์ ไมกา ฟาร์มาสิน โคลัมเบิต์-แคนนาไลต์ สกุเวอไรต์ การ์เนต สีเป็นเลือก รูไกล์ และเชอร์คอน

3.3.3 ตัวอย่างหัวแร่จากโดยสารที่ผ่านตะกรงขนาด-0.106 มม.

มีแร่ต่างๆ ไปด้วย แร่ติบุก โกเมน เนสกอไอกายด์ ควอตซ์ เฟลเดสปาร์ ไมกา โคลัมเบิต์-แคนนาไลต์ สกุเวอไรต์ อิลเมไนต์ รูไกล์ ฟาร์มาสิน วูลฟ์เรียม และแมงกานีสออกไอกายด์

ตารางที่ 3.3-1 แสดงข้อมูลของแร่ในสินแร่

ชื่อ	สูตรเคมี
Cassiterite	SnO_2
Ilmenite	Fe TiO_3
Columbite-Tantalite	$(\text{Fe, Mn})(\text{Nb, Ta})_2\text{O}_6$
Struverite	$\text{Fe}_{x/3}(\text{Ta, Nb})_{2-x/3}\text{Ti}_{1-x/2}\text{O}_2$
Monazite	$(\text{La, Ce, Th}) \text{PO}_4$
Xenotime	YPO_4
Zircon	Zr SiO_4
Magnetite	$\text{FeO. Fe}_2\text{O}_3$
Wolframite	$(\text{Fe, Mn}) \text{WO}_4$
Rutile	TiO_2
Torbernite	$\text{Cu} (\text{UO}_2)_2(\text{PO}_4)_2 \cdot 8-12 \text{H}_2\text{O}$
Pyrite	Fe S_2
Arsenopyrite	Fe As S
Malachite	$\text{Cu}_2\text{CO}_3(\text{OH})_2$
Fluorite	CaF_2
Limonite	$\text{FeO(OH). nH}_2\text{O}$

Accessory minerals = Quartz, feldspar, mica, topaz, tourmaline, garnet, epidote

3.3.4 การตรวจวิเคราะห์ร็อกบอร์ด X-ray diffraction

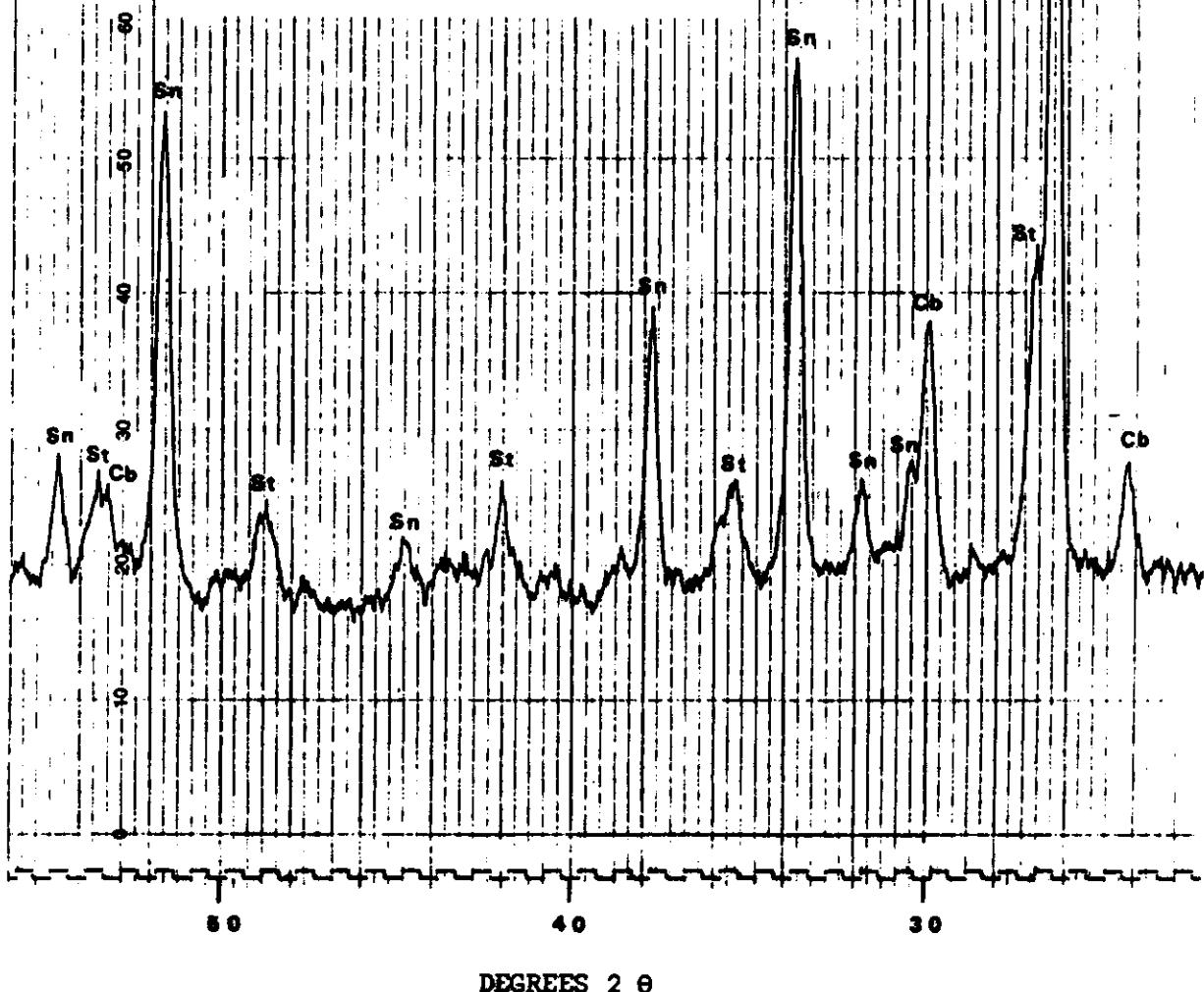
ในการศึกษาขั้นตอนแรกในหินร็อกบอร์ด X-ray diffraction หากแร่ที่มีปริมาณน้อยอยู่กับแร่อื่นๆ อาจทำให้ peak ของแร่ที่มีปริมาณอยู่บัดบังไปได้ ดังน้ำ เป็นกรณีที่ต้องแยกเอาแร่ที่น้อยออกก่อน ในกรณีที่แร่ที่มีปริมาณน้อยอยู่บัดบังไปได้ ดังน้ำ เป็นกรณีที่ต้องแยกเอาแร่ที่น้อยออกก่อน ในการตรวจวิเคราะห์ร็อกส์ไมบ์ต์-แแกนทาไลต์ และลักษณะเวอไรต์ของเหมืองทุ่งโพธิ์ คุณสุนทร์ พงษ์สุรัตน์ (กองธรรมดีวิทยา กรมธรณีพยากรธรรม) ได้กล่าวถึงการตรวจตัวอย่างหัวแร่จากเหมืองทุ่งโพธิ์โดยไม่แยกแร่ที่น้อยออกก่อน ผลที่ได้ ไม่ปรากฏ peaks ของแร่ร็อกส์ไมบ์ต์-แแกนทาไลต์ และแร่ลักษณะเวอไรต์ มี peaks ของแร่ร็อกฟลู และแร่ติบูก ซึ่งได้นำมาทำการแยกด้วยเครื่องแม่เหล็กไฟฟ้า แยกเอาเฉพาะแร่ส่วนที่ติดแม่เหล็ก 0.3 \AA มาตรวจ มี peaks ของแร่ทั้งสองชนิดที่ปรากฏชัดเจน แต่ไม่เด่น เมื่อเอาแร่ส่วนที่ติดแม่เหล็ก 0.35 \AA มาตรวจ peaks ของแร่ร็อกส์ไมบ์ต์-แแกนทาไลต์ และลักษณะเวอไรต์ เด่นออกมากพร้อมกับแร่ติบูก ดังรูปที่ 3.3.4-1, 3.3.4-2, 3.3.4-3 3.3.4-4

3.4 ตรวจสอบโครงสร้างลิ่ร้าย

ลักษณะโครงสร้างของหินในบริเวณเหมืองทุ่งโพธิ์-ทุ่งยมัน ส่วนใหญ่เป็นผลจากการก่อตัวในแนวเนื้อ-ใต้ของ granitic pluton ในปัจจุบันการแยกหินด้วยแม่เหล็ก (Ishihara et al., 1980) ทำให้บริเวณที่เป็นบริเวณของหินด้วยแม่เหล็ก แนวของหินดังนี้ในแนวเสียบแนวน้ำสัมผัสระหว่างหินแกรนิตกับหินตะกอน-แปร ศิลป์ เนื้อ-ใต้ และค่อนไปทางตะวันออก-เสียงเนื้อ ส่วนความเรียงเทองหินนั้นไม่แน่นอน โดยเฉพาะทางเหมืองทุ่งยมัน ที่มีหินกับลิ่ร้ายของแคร์บอร์เวทที่หินแกรนิตที่ก่อตัวมา

ผู้เขียนได้รับแนวความเรียงของหินแกรนิตและหินตะกอน-แปร และหินแกรนิตและลิ่ร้าย ควรตั้งไว้ เพื่อหาความสัมพันธ์ของลิ่ร้ายควอตซ์ ที่นำร่องบุกกับร่องแยกในหิน โดยทำการรัดตลอดแนวของหน้าเหมืองหินควอตซ์ที่หินไม่แน่นและเข้าร่องได้ ที่เหมืองทุ่งโพธิ์ที่แต่หน้าเหมืองด้านใต้จันทิวงศ์หน้าเหมืองด้านเหนือ ส่วนทางเหมืองทุ่งยมันร่องควอตซ์ที่หน้าเหมืองล่างในทุบ บริเวณหน้าเหมืองด้านตะวันตกและบนเขา ค่าที่รัดได้นำมาลงแผนที่ (pole plot) และลากเส้นที่เป็นเปอร์เซนต์ต่อหนึ่งเปอร์เซนต์ของหิน Schmidt equal-area net

CuK_α; Ni Filter
kV 35; mA 20
Degree 2-theta 2° per minute



3.3.4-1 -X-ray powder diffractogram ຂອງມືນ ສົມບະດີ 1 ດາວໂຫຼວດ
ພົມ (ພູມຄອກ) : ຖັນຍົງ ປະເທດ ປຳເປດກອບກົດ

Sn : cassiterite; Cb : columbite-tantalite; St : struverite

CuK_α; Ni Filter
kV 35; mA 20
Degree 2-theta 2° per minute



รูป 3.3.4-2 -X-ray powder diffractogram ของพานัชกุ ตัวบ่ำที่ 2 จากเหมือง

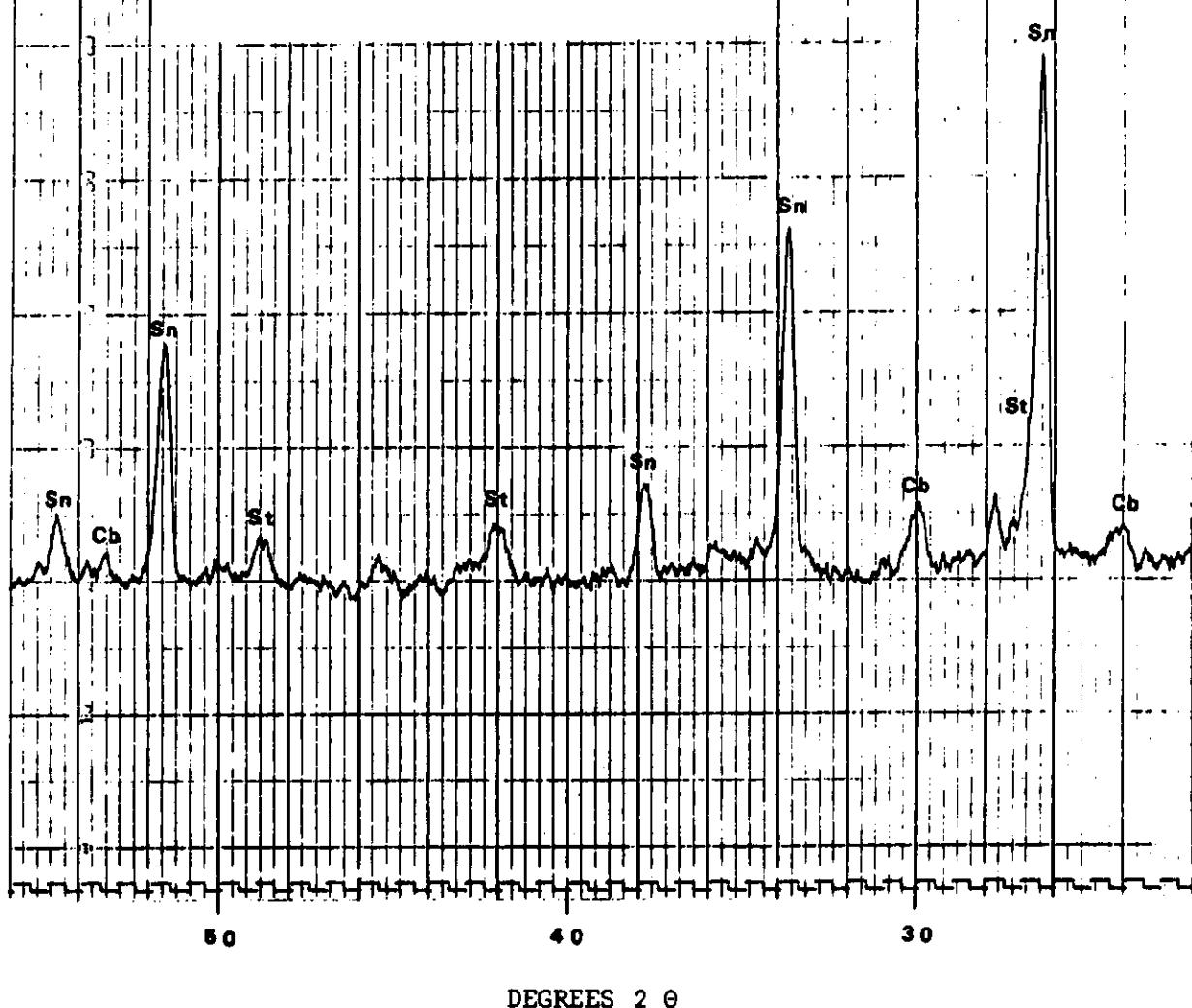
น้ำตกหิน (ผู้เคาะห์ : ถุงฟ บริษัท กรรมการพิมพารัตน์)

Sn : cassiterite; Cb : columbite-tantalite; St : struverite

CuK_α; Ni Filter

kV 35; mA 20

Degree 2-theta 2° per minute

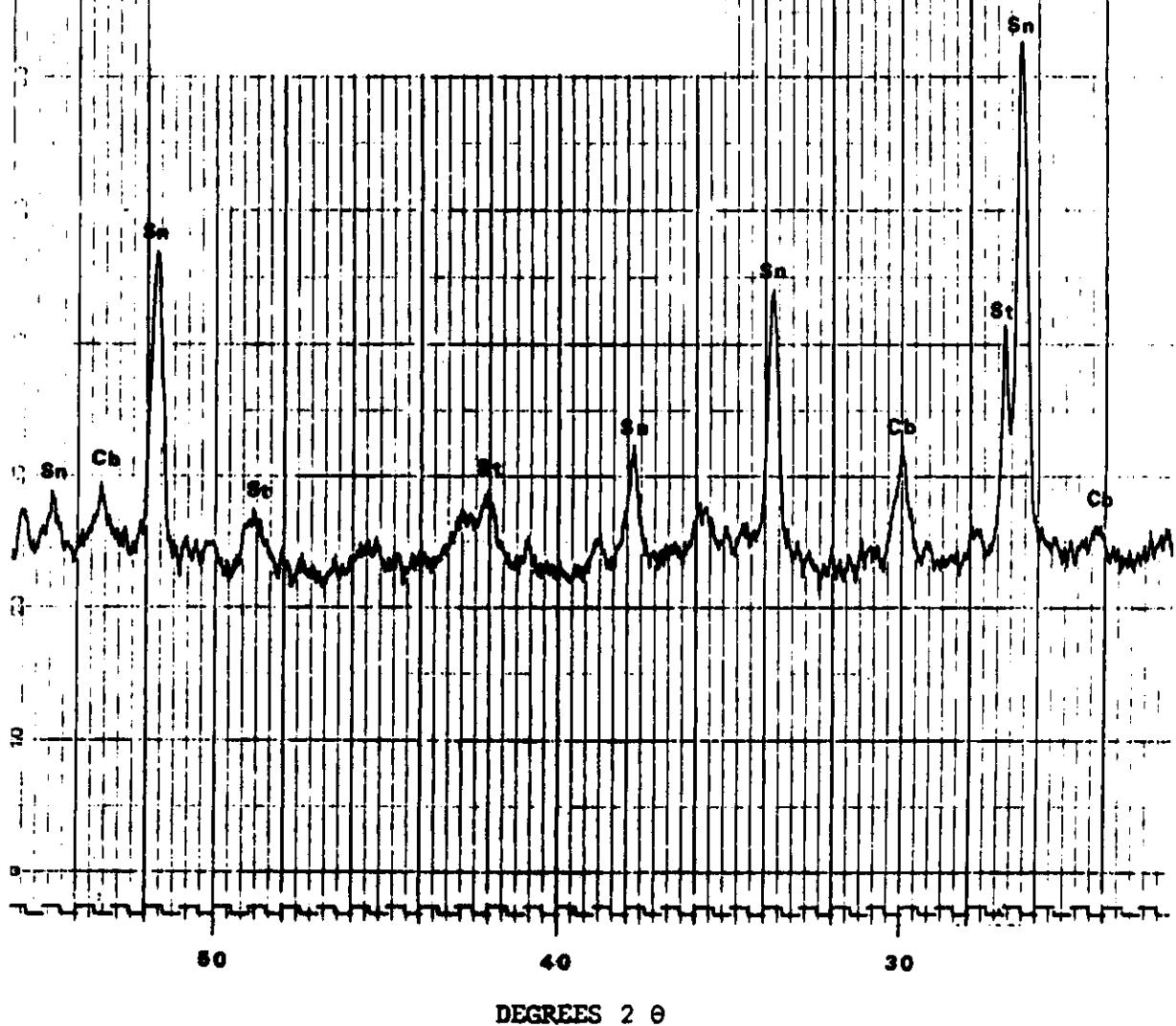


រូប 3.3.4-3 -X-ray powder diffractogram សង្គមនៃ ឈាន -0.150+0.125 មម.

ភាកជិចតុល់ នៃដីសាន្តរដ្ឋកំរើ (ផ្លូវគោរព : សូមទិន្នន័យ ក្រសួងពេទ្យការរោង)

Sn : cassiterite; Cb : columbite-tantalite; St : struverite

CuK_α; Ni Filter
kV 35; mA 20
Degree 2-theta 2° per minute



รูป 3.3.4-4 -X-ray powder diffractogram ของหัวเรือนหาด -0.106 มม. จากห้องสืบ
เพื่อการติดตาม (ผู้ตรวจสอบ : ดร. สมชาย ธรรมพันธุ์) (ภาพถ่ายโดย พล.ร.ส. ภานุวัฒน์ ธรรมพันธุ์)

Sn : cassiterite; Cb : columbite-tantalite; St : struverite

3.4.1 รอยแยก

รูปที่ 3.4.1-1 แม่ตงชี้ว่าของรอยแยกในศิษะก้อน-แปร และศิษะการณิต รอยแยก
แนวต่อตัวมีดังนี้

ในศิษะก้อน-แปร

บริเวณเหมืองทุ่งโพธ์ น. 68° - 71° เท 67° - 70°

บริเวณเหมืองทุ่งยัมิน น. 275° - 282° เท 30° - 43°

ในศิษะการณิต

บริเวณเหมืองทุ่งโพธ์-ทุ่งยัมิน น. 76° - 87° เท 77° - 88°

3.4.2 ลักษณะคราบตื้อ

รูปที่ 3.4.2-1 แม่ตงชี้ว่าของลักษณะคราบตื้อในบริเวณเหมืองทุ่งโพธ์-ทุ่งยัมิน ลักษณะคราบตื้อแนวต่อตัวมีดังนี้

บริเวณเหมืองทุ่งโพธ์ น. 245° - 270° เท 30° - 45°

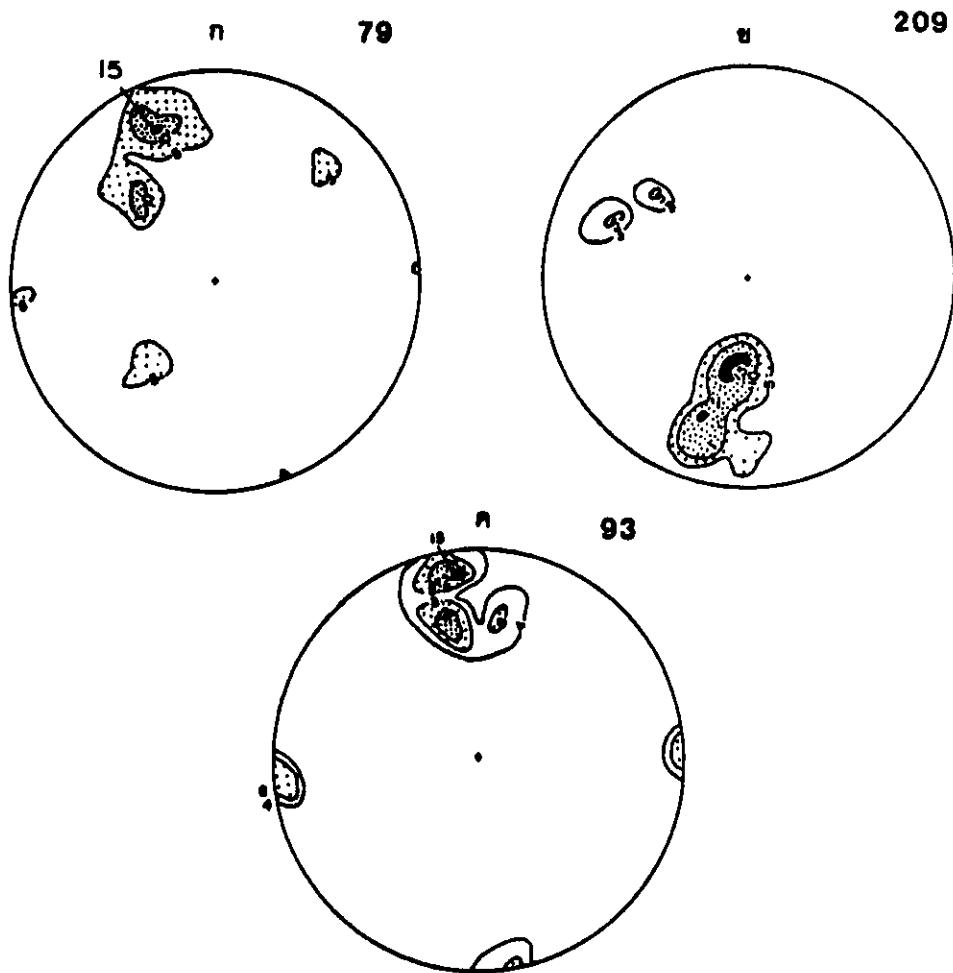
บริเวณเหมืองทุ่งยัมิน น. 275° - 295° เท 40° - 55°

บริเวณเหมืองทุ่งโพธ์-ทุ่งยัมิน น. 280° - 290° เท 45° - 50°

ลักษณะคราบตื้อ ที่มีแร่ทิบูกอยู่ในแนว น. 230° - 310° พบรากในลักษณะคลื่นสึนามิ

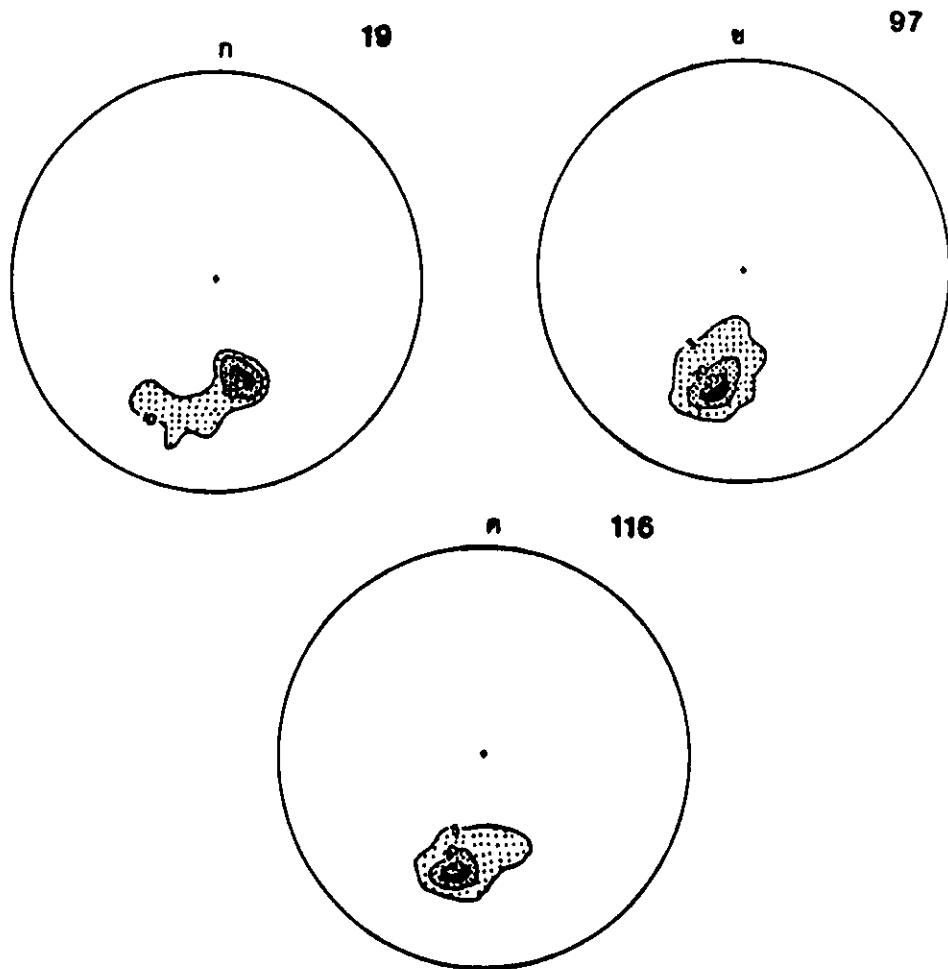
ระยะหัวไปลักษณะคราบตื้อทางเหมืองทุ่งโพธ์ หนา 0.2-4.0 ซม. แนว น. 245° - 305°
เท 30° - 65° ลักษณะตื้อสูง 5 เมตร ศิษะก้อน-แปร แนว น. 270° เท 65° ลักษณะคราบตื้อทาง
เหมืองทุ่งยัมินพบรากตื้อสูงระดับความตื้อ 110 เมตร ซึ่งไป ที่ศิษะก้อน-แปร ลักษณะหนา 0.2-
1.0 ซม. 1.0-2.5 ซม. พบราก แนว น. 230° - 310° เท 20° - 80° ศิษะก้อน-แปร หนา
0.5-1.7 ซม. แนว น. 245° - 280° เท 40° - 75° (พบราก) แนวซึ่งมีตื้อแต่ น. 30° - 105°

จากรูปที่ 2 ศิษะได้ว่า รอยแยกในศิษะก้อน-แปรที่เหมืองทุ่งโพธ์ และลักษณะของ
เหมืองทุ่งยัมิน รวมทั้งรอยแยกในศิษะการณิตของที่ 2 บริเวณไม่มีความสัมพันธ์กับแร่ทิบูก เป็นรอยแยก
ที่เกิดขึ้นหลังจากมีน้ำท่วมได้แล้วมาแล้ว จัดเป็น post-mineralized fractures ลักษณะรอยแยก
ในศิษะก้อน-แปร ที่เหมืองทุ่งยัมินลักษณะตื้อสูงระดับความตื้อ ที่เกิดขึ้นก่อนที่มีน้ำท่วม
ให้ลักษณะมีประดุจ จัดเป็น pre-mineralized fractures ในบริเวณของน้ำท่วมศิษะก้อน-แปรที่เกิด
การณิตก้าวสั้น เป็นตัว



รูปที่ 3.4.1-1 -Schmidt net แมตต์ซีว (poles) ของรอยแบบ (joints) ใน

- ก. ดินตะกอน-แมป หุ่งไพร จำนวน 79 ตัว เส้นผ่าศูนย์ 5, 10, 15 เปอร์เซนต์
- ข. ดินตะกอน-แมป หุ่งไพร จำนวน 209 ตัว เส้นผ่าศูนย์ 3, 5, 10, 15 เปอร์เซนต์
- ค. ดินภารภิภัต หุ่งไพร-หุ่งไพร จำนวน 93 ตัว เส้นผ่าศูนย์ 4, 8, 12, 15 เปอร์เซนต์



รูปที่ 3.4.2-1 -Schmidt net แม็คต์ชัว (poles) ของส้ายดาวรุ่น

- ก. หู่่ไฟร์ จำนวน 19 ตัว เส้นผ่าศูนย์ 10,20,30 เปอร์เซนต์
- ข. หู่่เชิ้น จำนวน 97 ตัว เส้นผ่าศูนย์ 3,20,40 เปอร์เซนต์
- ก. หู่่ไฟร์-หู่่เชิ้น 116 ตัว เส้นผ่าศูนย์ 5,20,40 เปอร์เซนต์

3.5 ร่องสัมผัส

3.5.1 ร่องสัมผัสระหว่างหินแกรนิตกับหินตะกอน

พบรากามแหนวยาว (เหลือ-ใต้) ของควนป่าทาง โรคหัวไปดินตะกอนจะแปรลักษณะ (metamorphose) ไปเป็นหินแปร ในแต่ละบริเวณการแปรลักษณะจะมากน้อยต่างกัน บางแห่งอาจจะกว้าง บางแห่งอาจแคบ หินตะกอนที่ร่องสัมผัสรักษาสภาพเดิม เช่น บางอุตสาหกรรมหินแกรนิต เสื่อมหินไม่มีการแปรลักษณะเกิดขึ้น บางอุตสาหกรรมหินแกรนิต ที่มีการเปลี่ยนสภาพ (alteration) ก้าวให้เป็นโซนสีต่างๆ เช่น บริเวณหน้าเหมืองด้านหน้าอย่างทุ่งโพธิ์ กรุง (687, 652) ตรง mineralized leucogranite สูญเสียหินดินคนงาน แบ่งออกได้เป็น 5 โซน ดังนี้

- 1) โซนในสุด เป็น kaolinized leucogranite, greenish white 5G 9/1
- 2) โซนสีเหลือง คลอกับโซนแรกเป็นหินดินคนงานสี มีแร่ทินอยู่มาก สี dark yellowish orange 10 YR 6/6
- 3) โซนสีน้ำตาล คลอกับโซน 2 เป็นหินร่วน มีเศษคราชช์และเศษหินกรายละเอียด แต่หินกรายละเอียดมาก สี moderate reddish brown 10 R 6/4
- 4) โซนสีแดงด้านใน คลอกับโซน 3 เป็นหินร่วน มีเศษหินกรายละเอียด และแร่ทิน สี moderate reddish brown 10 R 4/6
- 5) โซนสีแดงด้านนอก คลอกับโซน 4 เป็นหินที่มีแร่หินมาก สี moderate reddish brown 10 R 5/6

โซน 2 ถึงโซน 5 มีความหนาไม่น่นอง ประมาณ 2-3 ซม. ถึง 2-3 เมตร ผู้สำรวจไม่สามารถจดได้จะเบียด เมื่อจากบัญชาการกล่าวของหน้าเหมืองที่เกิดขึ้นอยู่เชิงๆ

จากการวิเคราะห์ทาง X-ray diffraction ของหินบ่าหินหินโซนที่ 5 โดย Dr. N. Fujii และ Mr. K. Tsukimura (Geological Survey of Japan)
ดูตารางที่ 3.5.1-1

ตารางที่ 3.5.1-1 ผลต่อชั้นและปริมาณสัมภาร์ของแร่ในโซนใกล้รอบสัมผัส

Zone	Sericite	Kaolinite	Quartz	K-feldspar	Others
1	20	15	20	10-15	40 (Vermiculite)
2	40	20	30	5-10	
3	25	20	30	5	
4	25	20	35	0	
5	25	20	30	0	

(ที่ว่าด้วยผลต่อชั้นและปริมาณเบรษบะเทียบโดยประมาณไว้อ้างอิงจากข้อมูลที่มากกว่ากันในหัวข้อเดียว กัน ไม่ใช่เบรษบะเทียบระหว่างหัวข้อต่างๆ)

จากผลวิเคราะห์นี้แสดงว่าโซน 1 ซึ่งเป็นชนิดวิโคแกรนิตอยู่ในโซนที่ไม่ได้รับผลกระทบจาก alteration มาก แต่เมื่อถูกหักห้ามจากการเปลี่ยนลักษณะของแร่ในโซนที่ 2, 3 และ 4 แต่ไม่ในโซน 5 ที่ถูกหักห้ามจากการเปลี่ยนลักษณะของแร่ เนื่องจากเป็น late-and post-magmatic alteration zoning (Ishihara, การศึกษาต่อส่วนตัว) (อุบลวิเคราะห์โดยของหัวข้อจากโซนที่ 5 ในหัวข้อ 3.7.2 ตารางที่ 3.7.2-2, 3.7.2-3)

3.5.2 ห้องสัมผัสระหว่างหินใบโออิกต์และการหักห้ามวิโคแกรนิต

หินใบโออิกต์และการหักห้ามหิน-กลาส เป็นชนิดหินที่เกิดขึ้นจากการเปลี่ยนสภาพของ granitic magma ส่วนชนิดวิโคแกรนิตเนื้อเสือ-กลาส เป็นผลจากการเปลี่ยนลักษณะของหินใบโออิกต์และการหักห้าม ภายใต้กระบวนการของการหักห้ามที่ต้องการและความร้อน ลักษณะของการเปลี่ยนแปลงนี้จะเป็นไปได้เมื่อหินใบโออิกต์หักห้ามโดยหินใบโออิกต์และการหักห้ามเนื้อเสือ-กลาส

3.6 การเปลี่ยนลักษณะ

นอกจากการเปลี่ยนลักษณะ (alteration) ในบริเวณรอบสัมผัสในหัวข้อ 3.5 แล้ว การเปลี่ยนลักษณะที่เกิดขึ้นในบริเวณห้องหุ่ง-ห้องหักห้าม จะเป็นไวน์หินใบโออิกต์และการหักห้ามเนื้อหิน-กลาส และหินวิโคแกรนิตเนื้อเสือ-กลาส การเปลี่ยนลักษณะที่เกิดขึ้นได้แก่ albitization,

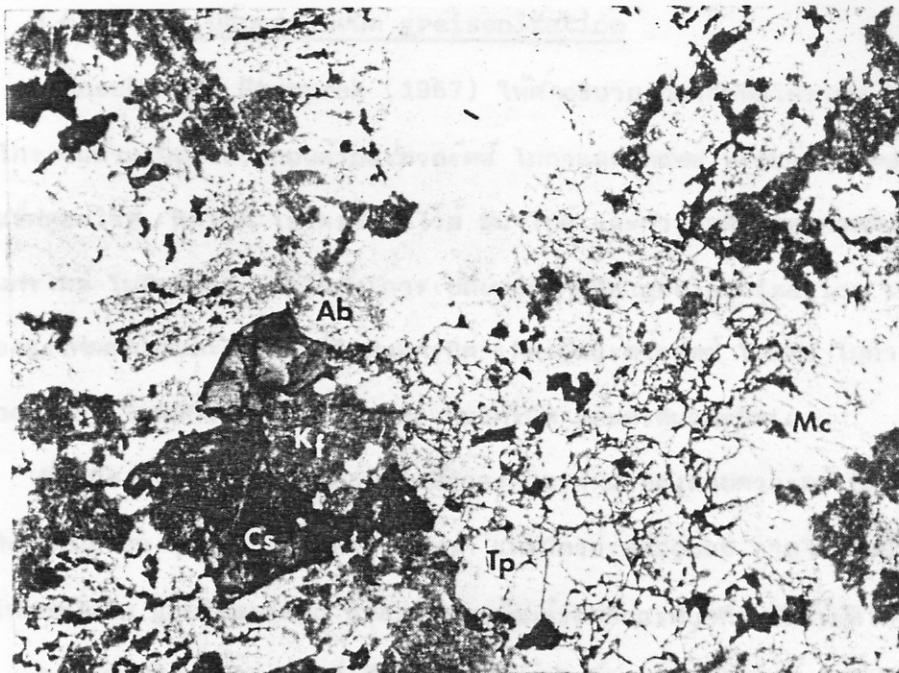
greisenization, tourmalinization, sericitization และ kaolinization การเปลี่ยนสีภูมิส่วนใหญ่เป็นผลมาจากการกระบวนการ pneumatolytic อันเนื่องมาจากกําชีด ไอ้น้ำ และธาตุที่เป็นไออ ซึ่งได้แก่ พลูอูรอน คลอริน และบอรอน ที่มีอยู่ในศินหินด ถูกปล่อยออกมานาย่าง ปลาบนของการเป็นหัวของ granitic magma ทำให้ศินใบโซไทร์กราฟิตล้วนหนาในบริเวณของหบ่อม ศินธีดีเปลี่ยนสีภูมิไป ช่วงการเปลี่ยนสีภูมิทำให้เกิดการสั่งสมของแร่ศีบุก และพวยแกร็อกส์เป็น แมกนากาซิน ตามบริเวณของหบ่อมศินธีดี การเปลี่ยนสีภูมิในช่วงนี้ได้แก่ albitization, greisenization, tourmalinization และ sericitization ล้วนการเปลี่ยนสีภูมิยกข้างหนึ่ง ซึ่งเกิดขึ้นล่ากว่าศิบ เกิดในช่วง post-greisen ให้แก่ kaolinization

3.6.1 การเปลี่ยนสีภูมิ albitization

Albitization หรือการเปลี่ยนสีภูมิเป็นแร่แอลไบต์ จากการศึกษาภูมิไถกัลังธุค- กระดาน พบว่าแร่แอลไบต์มีสีขาวและค่อนข้างสีด ศึกษาการเปลี่ยนสีภูมิอยู่ที่คุณเมืองเก็บกับแร่เฟลเดบาร์ ศิวะยินในศิน แสดงว่ามีการแยกตัวออกจากแร่เฟลเดบาร์ที่เป็น perthite ชนิดกราฟิตทั้ง 2 ชิ้น จากริเวณนี้มีแร่ เฟลเดบาร์และ/or แอลไบต์เป็นชนิดแอลไบต์ เช่นว่าแร่แอลไบต์พากหนึ่งคงเกิดในช่วงการเป็นหัวของศินหินด มาก (magmatic stage) และรีกพาราฟีด ภูมิจากการเปลี่ยนสีภูมิในช่วงของกระบวนการ pneumatolytic

จากการศึกษา albitized leucogranite ที่เก็บจากเหมืองทุ่งโพธิ์ โดย Mr. Jaap Langenberg และคุณลร์ด ปีบะศิลป์ บริษัทไทยเบซิค จำกัด วิศวกรรมห้องวิจัยของบริษัทบีดีบีดี จำกัด ประเทศไทยเรียนแบบที่ 3.6.1-1 (รูปที่ 3.6.1-1)

"The rock is a fine-to medium-grained (0.5-4.0 mm) albitized granite. Secondary albite (50 %) forms stubby subhedral which are intergrown with relic kaolinized alkali feldspar (20 %) (Figure 3.6.1-1). Quartz (25 %) forms scattered interlocking 0.5-3.0 mm sized grains. The balance of the sample is made up of topaz (2 %), muscovite (1 %) and cassiterite (0.5 %). Cassiterite occurs as disseminated grains which measure between 0.05 and 0.30 mm. Topaz and muscovite are present as scattered grains and grain clusters. One grain of wolframite was found locked to a grain of cassiterite. The rock fabric is essentially undeformed with only weakly undulose quartz. Quartz contains rare, very small, fluid inclusions."



1 ซม.= 0.38 มม.

รูปที่ 3.6.1-1 แลดงการเปลี่ยนลักษณะ albitionization

Cassiterite (Cs), topaz (Tp) and muscovite (Mc) are tied to a mass of secondary albite (Ab) and kaolinized relicts of primary alkali feldspar (Kf)

(อุณหภูมิให้ตัวอย่างได้จากบริษัทไทยเชลล์ จำกัด โดย Jaap Langenberg)



1 ซม.= 0.38 มม.

รูปที่ 3.6.2-1 แลดงการเกิดแร่ดีบุกและมอลโคไวต์ภายในตัวหินภายใต้การเปลี่ยนลักษณะ greisenization

Cluster of fine-grained cassiterite (Cs) with intergrown muscovite (Mc)

(อุณหภูมิให้ตัวอย่างได้จากบริษัทไทยเชลล์ จำกัด โดย Jaap Langenberg)

3.6.2 การเปลี่ยนสภาพนิวติก greisenization

Janecka และ Stemprok (1967) ให้คำอธิบายเกี่ยวกับศักดิ์ในการ เช่น (greisen) ไว้ว่า ศักดิ์ในการ เช่น ส่วนใหญ่จะประกอบด้วยแร่ควอตซ์ ในกาลและโทแพซ หินอ่อนร่วมกับควอตซ์ และไม่ก พร้อมด้วยแร่ฟลูออไรต์ ดิกไซด์ ไฮดรอยด์ โคไวน์ ซีมาไทต์ และหัวรุ้งมาสิน และพากศินแร่ ดิกไซด์ จุลฟาร์ไมต์ ในสิบดินในต์ และบิลล์มัก การเปลี่ยนสภาพนิวติก greisenization เกิดจากกา ส์สามารถท าอย่างไร ที่เกิดตั้งแต่ปัจจุบันและไปในอดีตในศักดิ์ในการ เช่น บริเวณแร่ควอตซ์ โทแพซ ในกา และหินแร่ (ore minerals) ในศักดิ์ที่ประกอบด้วยส่วนบนของศักดิ์ในการ เช่น และหัวดินและการดูดเอียง

ที่เมืองทุ่งโพธิ์การแปลงร่างสภาพนิวติกนี้ก็จะพบทางหน้างานของส่วนควบคุมรัชต์ ศักดิ์หินและการดูด และในหัวดินและการดูด บางครั้งพบว่ามีแร่ฟลูออไรต์มาก และมีควอตซ์ซึ่งอยู่ในกลุ่ม ภายในได้ก้อนๆ กลุ่มหินหินอ่อน พบร้ามินร์โทแพซในศักดิ์ greisenized granite พร้อมด้วยผิวหนังที่บุกที่สับปะรดมีแร่ฟลูออไรต์

จากการศึกษาศักดิ์ในการ เช่น ที่เมืองทุ่งโพธิ์โดย Mr. Jaap Langenberg และคุณต่อ ปะระศิลป์ บริษัทไทยเบซิลต์ จำกัด ได้รายงานห้องวิศวกรรมห้องปฏิบัติการ ห้องห ประเทศในเรื่องนั้นคือ ภาระนี้ (รูปที่ 3.6.2-1)

"The rock is essentially a quartz (34 %)-muscovite (60 %) greisen. The balance of the sample is made up of cassiterite (5 %) and topaz (1 %). The muscovite forms millimetre-size massive aggregates of finer grained, notably fibrous, flakes. Interlocking 1-4 mm sized quartz grains form patches in between the muscovite aggregates. The grain size of the cassiterite is generally 0.05-0.25 mm. Individual grains frequently group together as larger (1-3 mm) sieve-textured clusters which contain intergrown muscovite (Figure 3.6.2-1). The cassiterite is rather evenly disseminated through the sample with most grains being tied to muscovite. Topaz occurs as relic grains and grain clusters within some muscovite aggregates. The rock fabric is essentially undeformed with only weakly undulose extinction of quartz grains. There are very few fluid inclusions in the quartz."

3.6.3 การเปลี่ยนสีภูมิคุณ tourmalinization

Tourmalinization ศึกษาการเปลี่ยนสีภูมิคุณที่ทำให้เกิดแร่หัวร์มาสิน ซึ่งเป็นผลจากการเปลี่ยนสีภูมิคุณของแร่เฟลต์ส์บาร์และใบโวไทต์บวกกับสารที่เป็นไอ โบรอน และฟลูออริน แร่หัวร์มาสินอาจเกิดจากการเปลี่ยนสีภูมิคุณในช่องของน้ำร้อน (hydrothermal) ศึกษา แร่หัวร์มาสินพบในหินแกรนิตทั้ง 2 ชนิด และในหินแผลต์ที่เนื้องหุ่งโพร์-หุ่งยมัน

3.6.4 การเปลี่ยนสีภูมิคุณ sericitization

Sericitization ศึกษาการเปลี่ยนสีภูมิคุณที่ทำให้เกิดแร่เซริไซต์และควอრตซ์ ซึ่งเกิดจากกระบวนการลอกคลาบซึ่งของโรปแต่เพลต์ส์บาร์และแพลต์โวเตลล์ การเปลี่ยนสีภูมิคุณที่บรวมอยู่ในบริเวณที่เกิด greisenization หินแกรนิตที่เนื้องหุ่งโพร์-หุ่งยมัน เกิด sericitization ทำให้หินมีสีขาวอมเขียว โดยเฉพาะตามรอยแตกของหิน หินควอร์ตซ์-เซริไซต์มีลักษณะ cryptocrystalline, waxy luster, และมีสี grayish yellowish green 5 GY 7/2, moderate yellowish green 5 GY 6/2 และ pale greenish yellow 10 Y 8/2

Dr. N. Fujii และ Mr. K. Tsukimura, Geological Survey of Japan ได้ทำการตรวจสอบหินควอร์ตซ์-เซริไซต์โดย X-ray diffraction ดังนี้

ตารางที่ 3.6.4-1 ผลต่อไปนี้คือปริมาณส่วนฟ้าร์ของแร่ในหินควอร์ตซ์-เซริไซต์

หัวอย่าง	Sericite	Kaolinite	Quartz	Feldspar
5 GY 6/2	50	0	30	5
10 Y 8/2	25	0	20	10

(ตัวเลขแสดงค่าปริมาณเปลี่ยนเสียบเปลี่ยนโดยประมาณไว้อย่างหยาบๆ ว่ามีแร่ซึ่งคิดไรมากกว่ากันในหัวอย่าง เสียกันไม่ใช่เปลี่ยนเสียบระหว่างหัวอย่าง)

จากการศึกษาดินไกรเรียนที่เก็บจากเนื้องหุ่งโพร์ โดย Mr. Jaap Langenberg และคุณลร์ต ปะยะศิลป์ บริษัทไทยเซลล์ จำกัด ริเคราะห์จากห้องวิศวกรรมของบริษัทปิลลิสัน จำกัด ประเทศไทยและอร์แลนด์ มิลเลน

"The rock is a quartz (57 %)-sericite (40 %) rock (greisen). The very fine grained sericite forms aggregates which clearly are pseudomorphic after original grains of feldspar. Several per cent of relic feldspar is still retained within the sericite aggregates. The balance of the sample is made up of cassiterite (1-2 %) and muscovite (1 %). Quartz forms a matrix of interlocking 0.5-2.0 mm sized grains which are moderately undulose and locally sheared. Cassiterite grains measure between 0.05 and 0.20 mm and frequently group together as larger sieve-textured clusters as in sample 1. The cassiterite occurs as disseminated grains through the sample and is preferentially tied to the patches of sericite/relic feldspar. The coarser muscovite is typically intergrown with cassiterite clusters. Fluid inclusions in quartz are rare, very small and arranged along diffuse trails."

3.6.5 การเปลี่ยนสีภูมิภาค argillization

Argillization หรือ การเปลี่ยนสีภูมิภาคเป็นแร่ดิน (clay minerals) โดยที่ไม่เพลค์ต์ปรับบางส่วนในศัพธ์ทางดิถุกใจน้ำแล้วเปลี่ยนมาเป็นแร่ดิน จากการตรวจสอบรายหินแกรนิตจากเหมืองทุ่งโพธิ์ตัวบาร์ X-ray diffraction โดย Dr.N.Fujii และ Mr.K.Tsukimura, Geological Survey of Japan พบว่ามีแร่ดินดิบเคลือบในต์ เชือไชต์ และ เวอร์มิคิวไลต์ ในศัพธ์โคแกรนิตดู ที่มีสีขาวอมเทาจากหินที่เปลี่ยนรีสีบุกมาก และตรวจสอบแร่ดินดิบเคลือบ ชาลลอยไชต์ และ เชือไชต์ บ้างในศัพธ์โคแกรนิตดูสีขาวจากหินที่ให้แร่สีบุกอ่อน การเปลี่ยนสีภูมิภาคเป็นเคลือบในต์เป็นหนึ่งในบริเวณรอบผิวหินดิบเคลือบหินท้องที่ ซึ่งมีลักษณะหินท้องที่สีขาวอมเทาได้ในส่วนหินที่ ศัพธ์โคแกรนิตดูมีเคลือบในต์จะเหมือนกัน ส่วนหินดิบเคลือบหินท้องที่สีขาวอมเทาจะมีลักษณะหินท้องที่สีขาวอมเทาเช่นเดียวกัน สำหรับแร่เวอร์มิคิวไลต์นั้นเข้าใจว่าเปลี่ยนสีภูมิภาคจากแร่ไบโอลิท การเปลี่ยนสีภูมิภาค argillization ที่เหมืองทุ่งโพธิ์-ทุ่งชัน เกิดขึ้นภายหลังการเกิด greisenization (post-greisenization)

ตารางที่ 3.6.5-1 แหล่งดินดิบและปริมาณสัมพันธ์ของแร่ในศัพธ์โคแกรนิต

หัวอย่าง	Sericite	Kaolinite	Halloysite	Vermiculite	Quartz	Feldspar
Kaolinized leucogranite	20	15	-	40	20	10-15
Leucogranite	2	-	5	-	40	10

(หัวเราะแหล่งค่าปริมาณเปลี่ยนโดยประมาณไว้อย่างหยาบๆ ว่ามีรีสัมพันธ์กับความกว้างกันในหัวอย่าง เดียวที่ไม่ใช่เปลี่ยนเสียบระหว่างหัวอย่าง)

3.6.6 การศึกษา Fluid Inclusions

จาก การศึกษา Fluid Inclusions ของหินแกรนิตที่เป็นสิ่งลักษณะจากเมืองทุ่งโพธ์ ของห้องวิศูบหิชาพิมลกิจ จำกัด ประเทศตเเนเมเรอัรนเนต ซึ่งได้ให้ความเห็นไว้ว่า

"The presence of only very few, small liquid type fluid inclusions in the quartz suggests that the hydrothermal mineralisation and alteration occurred at not too high a temperature (e.g. below about 350 °C) in a non-boiling aqueous system. However, there is very little one can add with confidence concerning the nature of the mineralisation in the absence of geological background data for the samples."

กล่าวโดยสรุป การเปลี่ยนสีภูพิทักษ์ในหินแกรนิตที่เมืองทุ่งโพธ์ ยังเป็นผลจากกระบวนการ pneumatolytic ทำให้ร่องเฟลค์ส์ปาร์ในหินแกรนิตถูกเปลี่ยนไป เกิดเป็นร่องไอต์ มัลติโคไต์ โทแพช และ เอชไชต์ เป็นต้น ส่วนแร่ใบโวไท์ในหินแกรนิตถูกเปลี่ยนไป มีส่วนที่เกิดจากการซึมซับและแพร่ตัวในหินแกรนิต ทำให้เกิดร่องแม่หินและร่องแม่หิน ที่มีหินแกรนิตโดยเฉพาะหินแกรนิตหินลิวโคแกรนิต และการเปลี่ยนสีภูพิทักษ์ทำให้เกิดร่องไอต์ที่บุกฝังปะออยู่ในหินลิวโคแกรนิตด้วย

3.7 แร่微量元素

การศึกษาทางธรณีเคมีทางห้องต้มและการเก็บตัวอย่างหินแกรนิต หินไกรเจ่น และหินตรด ร้อยละหนึ่งในบริเวณแห่งทุ่งโพธ์-ทุ่งยั้น มากในคราห์ห้าปรมานาณออกไซด์ของธาตุ (major oxides) ที่บุก หังคลิเคน และ Trace elements บางธาตุ เพื่อเป็นข้อมูลที่จะศึกษาและเปรียบ- เทียบกับธรรมชาติของหินแกรนิตในบริเวณนี้กับหินแกรนิตในบริเวณอื่น (ตารางที่ 3.7-1) และเพื่อทราบถึงปริมาณของธาตุบางตัว ซึ่งเป็นส่วนประกอบของแร่ยักษ์หินที่เกิดร่วมอยู่ด้วย หินอ่อนจะเป็นแร่ที่มีคุณค่าทางเศรษฐกิจในอนาคตที่ใกล้ และเพื่อเป็นประโยชน์ในการสำรวจหาแหล่งแร่บุกในห้องที่อื่น

3.7.1 ผลวิเคราะห์ปริมาณออกไซด์ของธาตุในหินแกรนิตและหินไกรเจ่น

เมื่อจากผู้วิศวะบัญชาทางด้านวิเคราะห์เคมีทางประการ ที่ไม่สามารถนำข้อมูลมาแสดงไว้ แต่ก็ได้นำผลวิเคราะห์ของหินแกรนิต 2 ตัวอย่าง และหินไกรเจ่นหนึ่งตัวอย่าง จากเมืองทุ่งโพธ์ ซึ่งรายงานโดย Pitakpaivan, K.(1969) ลงมาไว้ดังตารางที่ 3.7.1-1

ตารางที่ 3.7-1 ผลต่างปริมาณของแร่ในศึกษาภูมิภาคหัวไป

(ศึกษา Rock Geochemistry in Mineral Exploration,

Govett, G.J.S., 1983 p. 392-393)

Major and minor elements	(wt. %)	average	range
Al	8.15	7.7	
Ca	1.39	1.58	
Fe	1.85	2.7	
Mg	0.46	0.56	0.17 - 3.97
Mn	0.03	0.06	0.016-0.059
P	0.06	0.07	0.005-0.157
K	3.74	3.34	3. 28-4.26
Si	32.30	32.3	
Na	3.02	2.77	2. 29-2.58
Ti	0.30	0.23	0. 08-0.58
<hr/>			
Trace elements (ppm)			
As	0.25	1.5	1.0 - 4.8
Ba	1870	830	
Bi	0.043	0.01	0.15- 2.0
Cu	11.7	20	8-34
Pb	31.2	20	14.9 -56.1
Mo	0.36	1.0	0.6 - 3.3
Rb	168	200	170-910
Ag	0.049	0.05	
Sr	479	300	55-252
Ta	0.91	3.5	2.1 - 2.5
Th	24.2	18	9.7 - 5.6
Sn	1.5	3.0	<1.0 - 8.8
W	0.1	1.5	1.4 - 3.7
U	2.0	3.5	2.2 - 7.6
V	35.4	40	<5-70
Zn	85	60	23-89

ตารางที่ 3.7.1-1 ผลต่างค่าเคราะห์ปริมาณออกไซต์ของแร่เป็นเปอร์เซนต์ ในหัวอย่างดิน
จากเหมืองแร่ทุ่งโพธิ์

(ศิริภาณ Pitakpaivan, K. 1964)

หัวอย่าง	36 E	38 E	39 E
SiO_2	75.48	70.62	64.61
Al_2O_3	14.29	14.21	14.94
Fe_2O_3	0.56	2.02	0.16
FeO	1.45	1.31	1.24
MgO	0.07	0.70	0.76
CaO	0.56	0.50	1.01
Na_2O	3.68	4.56	0.97
K_2O	2.62	5.37	1.18
H_2O^-	0.21	0.14	0.58
H_2O^+	0.58	0.17	2.38
TiO_2	0.11	0.09	0.05
P_2O_5	0.11	0.07	0.10
MnO	0.03	0.08	0.05
C	0.01	0.01	0.01
CO_2	0.04	0.04	0.05
SO_3	0.07	0.10	0.11
SnO_2	0.18	0.18	10.55
รวม	100.06 %	100.15 %	99.76 %

36 E : leuco-sodaclase granodiorite (fine-to medium-grained, aplitic texture) = หินลีวโคแกรนิตในรายงานฉบับนี้

38 E : sodaclase adamellite (medium-grained) = หินไบโอลายต์แกรนิตในรายงานฉบับนี้

39 E : granite-greisen

จากผลวิเคราะห์หินลิวโคแกรนิต ค่า SiO_2 มากถึง 75.48 % ส่วนในหินใบโอ-ไทต์แกรนิต $\text{SiO}_2 = 70.62\%$ ค่า $\text{SnO}_2 = 0.18\%$ เท่ากัน หากจะเปรียบเทียบกับ tin granites ในประเทศไทย เช่นเดียวกับรายงานไว้ว่าค่า SiO_2 มากกว่า 72 % และมีค่าถึง 77 % (Edwards and Gaskin, 1949 ; Hesp, 1971 ; Flinter et al., 1972) ส่วนค่า SnO_2 ในหินไกรเข่นเท่ากับ 10.55 % แสดงว่าในหินไกรเข่นมีการสั่งสมแร่ที่บุก

3.7.2 ผลวิเคราะห์ปริมาณของธาตุในหินแกรนิต หินไกรเข่น และติน

1) เป็นผลวิเคราะห์จากการเก็บตัวอย่างโดยห้องปฏิบัติการศูนย์บริการหิน Central Mineralogical Services (ผู้รับผิดชอบรับอนุญาตจากคุณดุคุณ ลัมบูรน์กุล ให้ตั้งขึ้นได้) วิเคราะห์ปริมาณของธาตุ Sn, W, Cu, Pb, Zn, Ag, Bi, Mo, As และ U ในหินแกรนิต 5 ตัวอย่าง ตินบริเวณรอยสัมผัส 1 ตัวอย่าง หินไกรเข่น 1 ตัวอย่าง และตัวอย่างจาก โซนที่มีแร่ที่บุกใกล้รอยสัมผัส 1 ตัวอย่าง รวม 8 ตัวอย่าง วิเคราะห์โดย X-ray fluorescence และ Atomic absorption spectrometry (ตารางที่ 3.7.2-1)

ตารางที่ 3.7.2-1 ผลทดสอบวิเคราะห์ปริมาณของธาตุในตัวอย่างหินแกรนิต หินไกรเข่น และหินไกรเข่นที่ตั้งตระหง่านจากเงื่อนไขหินทราย-หินแม่น้ำ (ค่าของเป็น ppm วันแม่การระบุไว้)

ตัวอย่าง	1	2	3	4	5	6	7	8	ตัวอย่าง
Sn	2.42 %	2.95 %	535	260	210	145	16.7 %	24.3 %	XRF
W	160	80	20	30	20	100	240	0.25 %	XRF
Cu	50	35	35	50	10	20	10	0.20 %	AAS
Pb	20	10	10	5	5	15	10	10	AAS
Zn	20	15	10	25	20	30	5	15	AAS
Ag	1	<1	<1	<1	<1	2	1	3	AAS
Bi	120	30	10	10	10	10	5	170	AAS
Mo	10	5	10	5	5	10	5	10	AAS
As	200	10	4	18	1	135	3	0.47 %	AAS
U	12	4	8	144	8	20	<4	12	XRF

ตัวอย่าง 1-5 หินทรายหินแม่น้ำ 7-8 หินแม่น้ำ

- (1) Weathered material, yellowish brown, contact zone
- (2) Visibly rich tin zone near contact
- (3) Decomposed granite, approximately 6 meters below contact
- (4) Granite : medium-grained, approximately 10 meters below contact, visible torbernite
- (5) Granite : whitish, 10-15 meters below contact
- (6) Granite : coarse-grained, fresh
- (7) Granite : coarse-grained, fresh, visible tin
- (8) Greisen : coarse-grained, visible tin

XRF = X-ray fluorescence, AAS = atomic absorption spectrometry

จากมติวิเคราะห์ ค่า Sn มากในบริเวณใกล้ร่องสัมผัส 2.42-2.95 % โดยเฉพาะ
พิมพ์กรดบุนเดล์ ค่า Sn มากใกล้กับร่องสัมผัส (535 ppm) และค่า Pt-Pt ในพิมพ์กรดบุนเดล์ที่ห่างจากอย
สัมผัส (260, 210 และ 145 ppm) ผลการ測ณ์ค่า Sn 24.3 % และ W 0.25 % และ Pt-Pt
มีการเพิ่มสูงกว่าปกติในบริเวณพิมพ์ Pt-Pt ร่องสัมผัสและใน
พิมพ์กรดบุนเดล์ ซึ่งมากกว่าในพิมพ์กรดบุนเดล์ ยกเว้นส่วนย่าง (4) ซึ่งมีร่องรับอุ่นต้องถูกดัดแปลง
ก่อนและอาจถูกพามาจากชั้นพิมพ์ก่อนที่ความสูงของพิมพ์จะลดลง แต่ว่าถูกดัดแปลงแล้วก็จะคงสูตรเดิมอยู่
รวมกับธาตุ Pt ในพิมพ์กรดบุนเดล์ ซึ่งมีร่องรับอุ่นต้องถูกดัดแปลงก่อน-หลัง และในพิมพ์กรดบุนเดล์
ค่า Pb และ Zn น้อยกว่าประมาณในพิมพ์กรดบุนเดล์ ค่า Ag ในพิมพ์กรดบุนเดล์มากกว่า
ในพิมพ์กรดบุนเดล์ ค่า Bi, Mo และ As ในพิมพ์กรดบุนเดล์ เนื่องจากมีมากกว่าค่าเฉลี่ยในพิมพ์
กรดบุนเดล์

2) ผลวิเคราะห์ปริมาณของธาตุ Na, K, Al, Ti, Mn, Fe, Sn, W, Ta,
Th, U, V, Rb, Sr, Zr, Ba, Ce, Sm, Eu และ Dy ในส่วนย่างพิมพ์กรดบุนเดล์ 4 ส่วนย่าง
และพิมพ์กรดบุนเดล์ 4 ส่วนย่าง จากเนื้องอกหัวโพธิ์ วิเคราะห์จากกลุ่มพิมพ์กรดบุนเดล์
ประมาณสี่สิบตัน ยกเว้นธาตุ Sn วิเคราะห์โดย ศูนย์วิจัย ศูนย์ไฟฟ้าพลังงาน-
กอนพิษทางการค้า (ดูตารางที่ 3.7.2-2 และ 3.7.2-3)

ตารางที่ 3.7.2-2 ผลลัพธ์ของการต่อวิเคราะห์เคมีของสารในหินปูนที่ได้จากการบดและการกรอง

หมายเลข	1	2	3	4	5	6	7	8	แหล่งมา
Al	13.65	11.65	17.85	13.56	24.10	26.92	16.89	13.83	NAA
Na	4.56	3.50	0.17	0.07	0.51	0.47	0.22	0.22	NAA
K	5.64	8.29	4.27	5.27	3.97	3.82	1.01	5.37	NAA
Ti	0.01	0.04	0.02	0.09	0.20	0.29	0.71	0.24	NAA
Mn	0.008	0.030	0.004	0.005	0.009	0.030	0.028	0.026	NAA
Fe	0.71	0.73	0.50	0.70	3.29	3.68	5.00	6.16	XRF
Sn	25	25	150	833	<10	<10	50	450	COL
V	9.20	0.61	1.77	-	36.48	44.21	31.82	75.41	NAA
Rb	3383	1584	2012	2051	658	357	185	157	XRF
Sr	-	-	-	-	37	36	27	27	XRF
Zr	90	11	8	-	95	87	149	156	XRF
Ba	43	59	70	127	861	902	429	387	XRF
Ce	76	40	-	-	127	163	82	95	XRF
Sm	3.94	3.29	5.32	1.50	-	-	4.95	-	NAA
Eu	1.12	0.22	0.12	0.24	0.98	1.34	1.07	0.94	NAA
Dy	3.39	0.90	1.73	1.24	1.86	2.41	4.38	1.55	NAA

1. leucogranite, partial altered, visible tourbernite
2. biotite granite : medium-grained, partial altered
3. leucogranite, highly altered
4. kaolinized leucogranite, highly altered
5. yellow zone, weathered materials
6. brown zone, weathered materials
7. inner red zone, weathered materials
8. outer red zone, weathered materials

NAA = Neutron activation analysis

XRF = X-ray fluorescence

COL = colorimetry

ตารางที่ 3.7.2-3 ผลลัพธ์การต้มบานาส (ppm) ของธาตุ W, Ta, Th, U ในหินอ่อน
หินภูเขาและหินทรายที่แยกมาจากเนื้อหินหินฟู๊ฟ (วิเคราะห์โดยวิธี NAA)

ห้องบ่ำ	W	Ta	Th	U
1	104.28±1.40	120.02±11.66	26.19±2.10	85.88±3.12
2	72.26±4.02	43.59±1.54	10.52±0.99	11.67±0.66
3	76.99±6.81	88.32±4.98	3.16±0.44	2.08±0.02
4	18.88±1.67	68.08±1.67	3.94±0.36	4.74±0.73
5	39.18±7.72	3.10±0.26	18.89±0.80	7.19±0.16
6	55.98±4.93	4.31±0.17	24.10±0.45	3.91±0.56
7	47.26±7.36	3.27±0.91	13.98±0.60	3.16±0.15
8	62.63±1.25	3.44±1.23	11.77±1.21	4.08±0.13

1. leucogranite, partial altered, visible torbernite
2. biotite granite : medium-grained, partial altered
3. leucogranite, highly altered
4. kaolinized leucogranite, highly altered
5. yellow zone, weathered materials
6. brown zone, weathered materials
7. inner red zone, weathered materials
8. outer red zone, weathered materials

ค่า Sn ใน kaolinized leucogranite มากถึง 833 ppm ส่วนในหินศิลาโค-แกรนิตที่เปลี่ยนสภาพน้อยกว่า และหินใบโอลิท์แกรนิตมีค่าเพียง 25 ppm ในหินแกรนิตที่ไว้ไปเมื่อ 3 ppm

ค่า Rb ในหินแกรนิตที่ไว้ไปเมื่อ 170-910 ppm ค่าเฉลี่ย 200 ppm ในหินใบโอลิท์แกรนิตที่เหมืองทุ่งโพธิ์มีค่า 1584 ppm และในหินศิลาโค-แกรนิต 2012-3383 ppm จะเห็นได้ว่าเป็นค่าที่แตกต่างกันมาก ใช้เป็นตัวบ่งชี้ในการสั่นสะเทือนได้

ค่า Sr ตรวจไม่พบในหินแกรนิตทั้ง 4 ตัวอย่างและมีค่าน้อยใน weathered materials ยกเว้นสัมผัสด้วยค่าในหินแกรนิตที่ไว้ไปเฉลี่ย 300 ppm

ค่า Ba ในหินแกรนิตทั้ง 4 ตัวอย่าง ต่ำ ค่าใน kaolinized leucogranite มากถึง 127 ppm ค่าเฉลี่ยในหินแกรนิตที่ไว้ไปเท่ากับ 830 ppm

ค่า W ใน kaolinized leucogranite เท่ากับ 18.88 ppm สูงกว่าอย่างมากกว่าในหินศิลาโค-แกรนิต (76.99 และ 104.28 ppm) ในหินใบโอลิท์แกรนิต (72.26 ppm) และใน weathered materials ทั้ง 4 โซน สำหรับค่า W นี้ Tischendorf (1977) ได้สรุปไว้ว่า ใน specialized granite มีค่า W 7 ± 3 ppm

ค่า Ta ในหินแกรนิตที่เหมืองทุ่งโพธิ์ (43.59-120.02 ppm) มากกว่าค่าเฉลี่ยในหินแกรนิตที่ไว้ไป (3.5 ppm)

ค่า U มากในหินที่มีแร่กอร์เบอโรไนต์ (85.88 ppm) ค่าเฉลี่ยในหินแกรนิตที่ไว้ไปเท่ากับ 3.5 ppm

ค่า K/Rb 16.67-52.34 จากหินแกรนิตที่เหมืองทุ่งโพธิ์ ตอบที่หินใบโอลิท์แกรนิต เมื่อกลางมีค่าสูงกว่าในหินศิลาโค-แกรนิต สำหรับค่า K/Rb นี้ Tischendorf (1977) ได้สรุปว่า ค่าเฉลี่ยอย่างกว่า 100 ใน Specialized granite (tin granite) และจะมากกว่า 100 ใน Normal granite

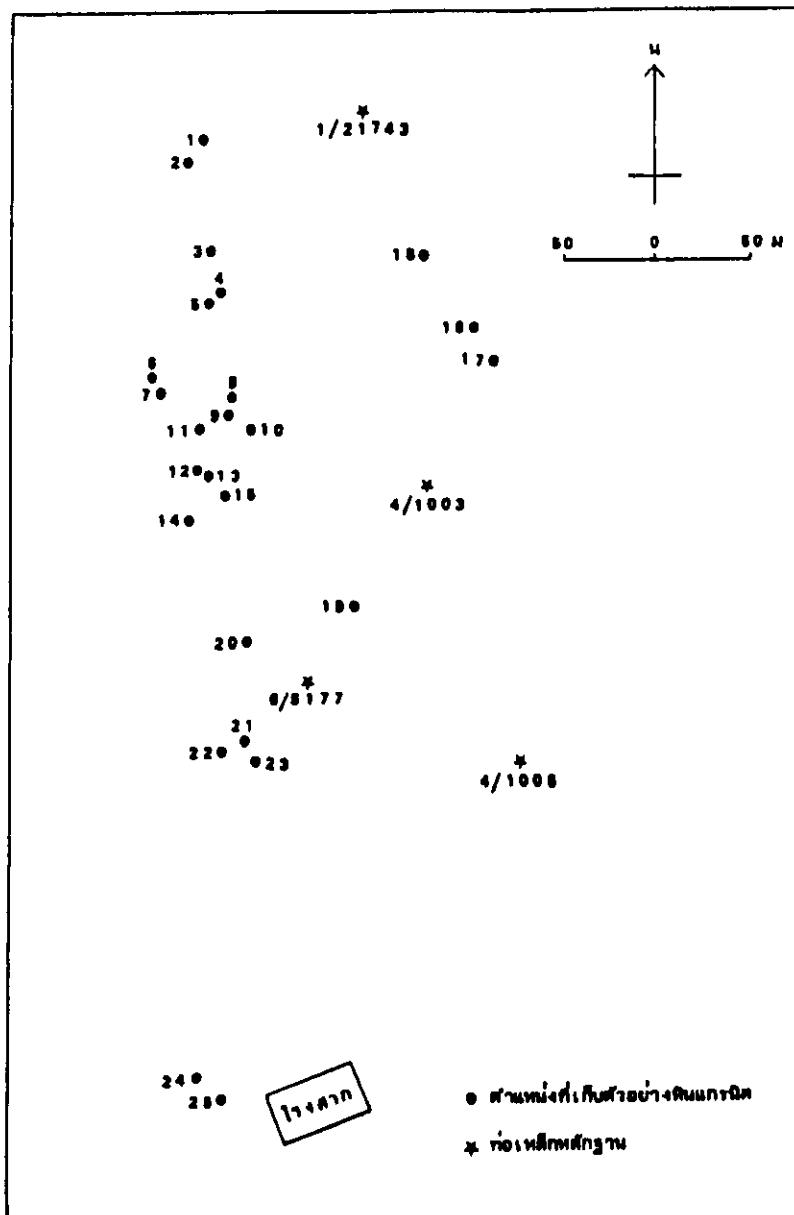
ค่า Ba/Rb 0.0127-0.0619 ใน kaolinized leucogranite ค่ามากกว่าในหินศิลาโค-แกรนิตที่มีแร่กุกน้อยกว่า

3.7.3 การสำรวจธรณีเคมีโดยวิธีเก็บตัวอย่างดินและการวัด

ได้ทำการสำรวจธรณีเคมีในบริเวณเนื้องทั่งหุบเขาห้วยโพธิ์ โดยวิธีเก็บตัวอย่างดินและการวัดจากบริเวณหน้าเนื้องด้านเหลือไปถึงด้านใต้ เป็นระยะทางประมาณ 550 เมตร รวม 25 ถุง (รูป 3.7.3-1) เก็บตัวอย่างดินและการวัด (มุมาก) บริเวณรอบสัมผัสดินท้องฟ้า โดยวิธีเข้าช่อง (channel sampling) $5 \times 5 \times 50$ ซม. ตามแนวตั้งจากกึ่งรอบสัมผัสดินท้องฟ้า 50 ซม. รวมเป็นหนึ่งตัวอย่าง ส่วนหัวบริเวณที่ดินและการวัดผลลัพธ์ ห่างจากแนวสัมผัสดินเก็บตัวอย่างโดยวิธีเข้าช่อง เช่นเดียวกัน บางส่วนที่ไม่สามารถเก็บโดยวิธีเข้าช่องได้ใช้วิธี Grab sampling และจำนวนตัวอย่างที่เก็บหักน้ำ 88 ตัวอย่าง ประมาณที่เก็บประมาณ 1.5-4 กก. ต่อตัวอย่าง นอกจากนี้ยังเก็บตัวอย่างดินและการวัด (ดินก้อน หุนอ้อย) จำนวน 3 ตัวอย่าง ตัวอย่างทั้งหมดจะทำการวิเคราะห์หาปริมาณของ Sn และ WO_3 โดยวิธี Wet Analyses จากห้องปฏิบัติการของ SGS Far East Limited กรุงเทพมหานคร

ตารางที่ 3.7.3-1 ผลการสำรวจหัวดินและหุนอ้อย บน WO_3 ที่มีปริมาณตัวอย่างดินและการวัด (มุมาก) บริเวณหุบเขาห้วยโพธิ์

ตัวอย่างที่ เก็บตัวอย่าง	จำนวน ตัวอย่าง	ค่าเฉลี่ย Sn %	ค่าเฉลี่ย WO_3 %	หมายเหตุ : ตัวอย่างที่เป็นการเก็บ ตัวอย่างโดยวิธีเข้าช่อง
TP 1	3	0.62	0.018	ฝ่าดินหัวหินห้วย 1 ถุง; แกะ contact
TP 2	10	0.34	0.020	grab sampling 2 ตัวอย่างฝ่าดินหัวหินห้วย contact
TP 3	1	0.03	0.006	grab sampling
TP 4	1	0.02	0.006	grab sampling
TP 5	6	0.87	0.016	grab sampling
TP 6	1	0.04	0.070	ฝ่าดินหัวหินห้วย contact
TP 7	3	0.03	0.083	ฝ่าดินหัวหินห้วย หมา 3, 12, 2 ถุง.
TP 8	6	0.04	0.011	ฝ่าดินหัวหินห้วย หมา 2 ถุง.
TP 9	4	0.03	0.043	ฝ่าดินหัวหินห้วย หมา 2.5 ถุง (ฝ่าดิน contact)
TP 10	3	0.05	0.020	ฝ่าดินหัวหินห้วย หมา 2.5 ถุง (ฝ่าดิน contact)
TP 11	3	0.05	0.030	ฝ่าดินหัวหินห้วย หมา 2.5 ถุง (ฝ่าดิน contact)
TP 12	3	0.07	0.010	ฝ่าดินหัวหินห้วย
TP 13	3	0.04	0.013	ฝ่าดินหัวหินห้วย
TP 14	1	0.01	0.006	ฝ่าดินหัวหินห้วย contact
TP 15	2	0.04	0.006	ฝ่าดินหัวหินห้วย contact
TP 16	1	0.09	0.030	grab sampling (ในแม่น้ำ); ฝ่าดินหัวหินห้วย หมา 1 ถุง.
TP 17	1	0.03	0.006	grab sampling (ในแม่น้ำ); ฝ่าดินหัวหินห้วย หมา 5 ถุง.
TP 18	1	0.02	0.020	grab sampling (ในแม่น้ำ); ฝ่าดินหัวหินห้วย หมา 5 ถุง.
TP 19	3	0.03	0.012	grab sampling
TP 20	10	0.05	0.013	ฝ่าดินหัวหินห้วย contact
TP 21	3	0.04	0.019	ฝ่าดินหัวหินห้วย contact, grab sampling
TP 22	5	0.03	0.012	2 ตัวอย่าง
TP 23	4	0.02	0.022	grab sampling 1 ตัวอย่าง
TP 24	8	0.03	0.011	grab sampling 1 ตัวอย่าง
TP 25	2	0.04	0.013	
รวม	88			



รูปที่ 3.7.3-1 -แผนที่แปลงเขตงานหนึ่งที่เก็บตัวอย่างดินและการศึกษาในเวลาเดียวกันนั้นๆ

ผลการวิเคราะห์ตัวอย่างหินแกรนิต (หินก้อน, หุ้นอบ) มีดังนี้

- (1) หินสิวโคแกรนิตห่างจาก TP 5 ประมาณ 50 เมตร ในแนว N. 185° ค่า Sn 0.05 %, WO₃ 0.06 %
- (2) หินใบโลไทต์แกรนิตเนื้อหยาบศิห์ห่างจาก TP 10 ซึ่งเป็นหินสิวโคแกรนิต เนื้อสีเขียวน้ำเงิน 5 เมตร ในแนว N. 110° ค่า Sn 0.01 % WO₃ 0.01 %
- (3) หินสิวโคแกรนิตที่ปากถ่องมีห่างจาก TP 23 ประมาณ 20 เมตร อยู่ในแนว N. 185° จาก TP 23 ค่า Sn 0.02 %, WO₃ 0.02 %

จากผลวิเคราะห์ค่าเฉลี่ยเป็นเปอร์เซ็นต์ของ Sn ในหินสิวโคแกรนิตตามคุณค่าห่างๆ ค่า 0.01-0.87 % ที่ความสูงจากดิน 0.5-5.0 เมตร ค่าที่พบมากที่สุดคือ 0.03 % (7 ถุต) รองลงมาคือ 0.04 % (6 ถุต) ในหินใบโลไทต์แกรนิตเนื้อหยาบศิห์ ค่า Sn น้อยที่สุดคือ 0.01 % และค่า Sn จะมากขึ้นในหินสิวโคแกรนิต 0.01-0.05 % ค่าที่สูงกว่านี้โดยมากจะมีส้ายควรร์ตซ์ซึ่งมีแร่ฟิลุกอยู่ด้วยศักดิ์สิทธิ์มา จากผลวิเคราะห์บางจุดที่มีส้ายควรร์ตซ์ตัด ก็ไม่สูงนัก แต่ดูว่า ส้ายควรร์ตซ์บางส่วนก็ไม่ได้นำร่องฟิลุกอยู่มาด้วย นอกจากร่องฟิลุกที่ห่างออกมานิดหน่อยแล้ว ก็ไม่สูงนัก เมื่อศึกษาบริเวณที่ห่างออกมานิดหน่อย ก็พบว่าค่า Sn กระหายอยู่ในหินสิวโคแกรนิต ค่อนข้างจะสูงกว่าเฉลี่ยประมาณ 0.04 % จากจำนวน 69 ตัวอย่าง คิดค่า Sn 0.01-0.09 %

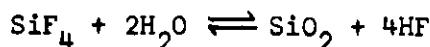
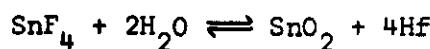
ส่วนค่า WO₃ ตั้งแต่ 0.006-0.083 % (หรือ H = 47.5-658 ppm)

3.8 กำเนิดของแหล่งแร่ฟิลุกเนี่ยงทุ่งโพธิ์-ทุ่งยมัน

จากการที่พบแร่ฟิลุกอยู่ประจำในหินสิวโคแกรนิตบริเวณไครต์ออบส์ฟิลุกห้องหีดี้จึงได้แก่ หินราย หินรายแป้ง หินหินคน และหินแปร ที่เกิดจากการแพร่ลspaของหินศักดิ์สิทธิ์ หินหินปะยาง เป็นห็บอมหินชัก (cupola) ของ granitic stock ที่เหลืออยู่ หินที่ประมาณหื่งหรา- กะโลเมต์ แร่ฟิลุกพบมากในบริเวณที่มีการเปลี่ยนลspaของหินแกรนิต การเปลี่ยนลspaนี้เกิดขึ้นจากกระบวนการของแก๊ส (pneumatolytic process) นอกจากร่องฟิลุกที่หันมาที่ส้ายควรร์ตซ์ แห่งการรวมรอยแยกในหินสิวโคแกรนิตและหินห้องหีดี้ โดยเฉพาะหินห้องหีดี้ที่อยู่ในบริเวณหบบ่อมหินชัก แร่ฟิลุกที่พบในส้ายควรร์ตซ์ดูว่ามีกำเนิดมาจากกระบวนการน้ำร้อน (hydrothermal process)

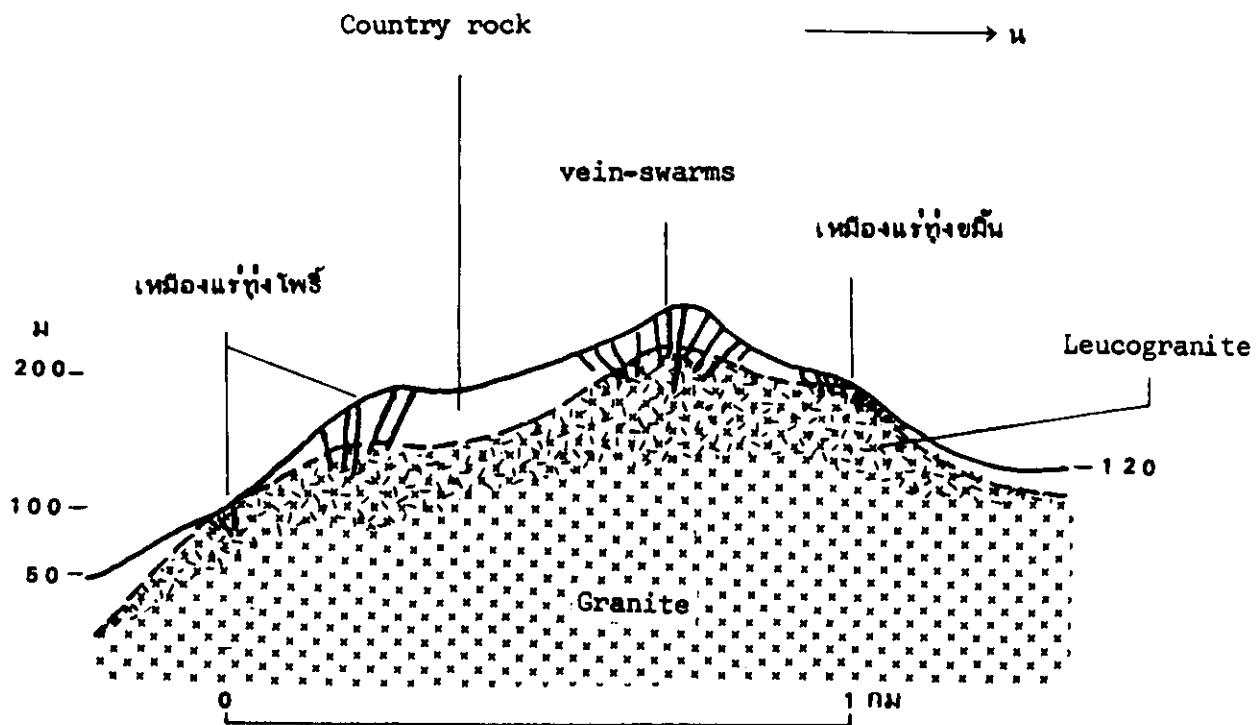
จากลิ่มมิต្លាសានของ Emmons (1933) ซึ่งได้อธิบายถึงกําเมดทอยสินแร่ร่วม ของเหลวที่เหลือจากการเย็นตัวของดินหินเหลว (residual liquids) จะล่องลงมาในบริเวณที่เหลือของดินหินอ่อน ซึ่งเป็นส่วนบนสุด (roof zones) ของดินแกรนิต ขณะที่ยังไม่เกิดหือความร้อนจากไovo เที่ยวนี้ ส่วนบนสุดมีร่องรอย หากเราอย่างเด็กที่นั่นในปัจจุบันของการเย็นตัวจะคงอยู่ที่เดิม เหล่าที่เหลือ ยังคงส่วนประกอบของดินแกรนิตอยู่ ก็จะเกิดเป็นลักษณะเพกมาไทต์ หากในปัจจุบันของการเย็นตัว ของเหลวที่เหลือไม่มีส่วนประกอบของดินแกรนิต และถ้าเราอย่างเด็กที่นั่นในปัจจุบัน ก็จะเกิดแหล่งแร่แบบน้ำร้อน (hydrothermal) ถ้าส่วนบนสุดของดินแกรนิตไม่แตกระหว่างการเย็นตัวของดินแกรนิต หรือถูกจะเกิดเป็น pipes ภายในหัวดินแกรนิตหรือจะเป็นเม็ดเสิร์กฟังประไปที่หัวดินแกรนิต

ผู้เรียนจะไม่ออกกล่าวในเรื่องที่นายองศิริก ว่ามีต้นต่อมาจากการที่ได้ ทำน้ำกําลังใจสามารถจะดึงศึกษาได้จากการผลงานของ Stemprik (1977) ผู้เรียนจะเริ่มจากยังในคลื่นปัจจุบันของกําลัง เป็นปัจจุบันที่ตัดจากเพกมาไทต์ และก่อนปัจจุบันของน้ำร้อน ถ้าของในเหลวที่เหลือจากการเย็นตัวของดินหินเหลว ไอของลาราโซคเคนน้อย ก็จะไม่มีปัจจุบันของไอเกิดขึ้น แต่ถ้ามีไอของลาราโซคเคนมาก ไอเหล่านี้ ก็จะทำปฏิกิริยา chemisorption และผลตั้งปฏิกิริยา SnF₄ + 2H₂O ⇌ SnO₂ + 4HF ซึ่งจะรวมกันอยู่ในสภาวะที่เรียกว่า supercritical fluid state ปฏิกิริยาที่เกิดขึ้นเป็นไปตามสมการของ Daubree (1849) ดังนี้



Hesp and Rigby (1972) ได้รายงานว่า ในสภาวะน้ำต้มตุ้มที่แห้ง Cl จะเป็นตัวพาก ให้ Sn ได้ดีกว่า F แต่ในสสารละลายน้ำ (aqueous solution) F จะเป็นตัวพาก Cl ได้ดีกว่า

ในปัจจุบัน ไอของกําลังต่างๆในของในเหลวที่เหลือจากการเย็นตัวของดินหินเหลวจะถูกปลดปล่อยออกมานะก็ เหล่านี้จะแทรกที่น้ำในบริเวณที่เหลือของดินหินอ่อน พร้อมกับการออกสีของแร่ที่ถูกฝังประอยู่ในดินหินโคแกรนิต หรืออาจรวมเป็นกระเบาะในบริเวณที่ดินฝังประอยู่ที่ห้องไม่มีสักจะและหินแกรนิตเนื้อหินค่อนค่ายที่อยู่เป็นรูปเป็นหินหินโคแกรนิตเนื้อหินค่อนคายที่ร่องรอยเดิม ของหน้าเหวี่ยงด้านเหมือนของเหวี่ยงหุ่งหิน แหล่งที่มาของหุ่งหิน ได้ทางเหวี่ยงหุ่งหินนี้ ขึ้นตอนของการเกิดแร่ที่ถูกในดินหินโคแกรนิตนี้บางท่านเชื่อว่า หินก้อนจะเกิดในธรรมชาติในร่องรอยห้องที่ Na_xF และ Cl จากร่องรอยห้องหินที่มี Na_xF และ Cl ออกมานะ



ຮູບ 3.8-1 - ກາພສຶບຍາງແນວເໜືອ-ໄຕ້ ບະເວັດເໜືອທຸກຍົມນີນຖືກເໜືອທຸກໂພຣີ ແລ້ວ
ສັກຜະຍອງ-ຫບໍ່ມີຄືນຫຼັກຝີແລະຍອບເຫດຂອງກາເປັນລົກກາພ

Leucogranite : ບະເວັດຄືນຄິວໂຄແກຣມິຕີ ເກກາງເປັນລົກກາພຢືນ
sericitization, albitization ແລະ kaolinization

Granite : ດິນໃນໄອໄກຕີແກຣມິຕີເນືອກລາງ-ຫຍາບ ນີ້ອ່ານື້ອດອນ

Vein-swarms : ກລຸມຂອງລ້າບຄວວັດຍົກໆໃນນາງທີ່ຖືກ

Country rock : ດິນຕະກອນແລະ ດິນແປຣີ ເປັນດິນກ້ອງຕີ

เกิดเป็นแร่ศิบุก (Barsukov, 1967; Tischendorf et al, 1971; Hesp and Rigby, 1974 b).

รูปที่ 3.8-1 ภาพที่ศึกษาทางแผนรวมเมือง-ใต้ แสดงสักษณะของหย่อมmineral แคลเซียม-เบต้าเรียบเปลี่ยนลักษณะเด่นที่เมืองทุ่งโพธ์ และเห็นว่าเมืองทุ่งยังมีน้ำเป็นด้านทางเหนือของหย่อมmineral ซึ่งเป็นยอดสูงที่สูงของเทือกเขาหินปูนปาย แต่เมืองทุ่งโพธ์เป็นด้านทางใต้ของหย่อมmineral หน้าเมืองด้านใต้ของเมืองทุ่งโพธ์เป็นส่วนที่ต่ำกว่าอย่างหย่อมmineral หินลิวโค-แกรนิต ที่เมืองทุ่งยังมีอยู่ในระดับสูงกว่าทางเมืองทุ่งโพธ์ บริเวณเมืองทุ่งโพธ์มีลักษณะการตัดน้อยกว่าทางเมืองทุ่งยังมี โดยเฉพาะลักษณะการตัดที่ในหินท้องที่เป็นเย็นนี้เป็นเพราะ เมืองทุ่งยังมี เป็นบริเวณที่ใกล้ยอดของหย่อมmineral กว่าทางเมืองทุ่งโพธ์

จากลักษณะที่ฐานของการกำเนิดแร่ศิบุก จากระบวนการของก๊าซและข้อมูลทางธรณีวิทยา ในบริเวณนี้ ผู้เชี่ยวชาญคาดว่านา่ำจะมีการล่องลงแร่ศิบุกทั่งบริเวณโดยทั่วไป ไม่ใช่แค่บริเวณเมืองทุ่งโพธ์และเมืองทุ่งยังมี

3.9 ธรณีวิทยาประวัติศาสตร์เมืองทุ่งโพธ์-ทุ่งยังมี

จากการศึกษาลักษณะธรณีวิทยาในบริเวณเมืองทุ่งโพธ์-ทุ่งยังมี พ่อคุณลรุปชัยต่อนของ การเกิดได้ดังนี้

- 1) เริ่มแรกเป็นการล่องลงมาและเกิดเป็นหินตะกอนในบุคคลาร์บอนิเฟอร์ส์ และไทรแอลสิก
- 2) การสันทิวของ granitic magma ในบริเวณแม่น้ำไทย-มาเลเซีย เริ่มต้นแต่平原นาบุคคลาร์บอนิเฟอร์ส์ ไปสู่ภูเขาหินปูนปาย (Hosking, 1970) การสันทิวเกิดขึ้นมากที่สูงในตอนปลายบุคคลาร์บอนิเฟอร์ส์ ที่เกิดขึ้นและการตัด เนื้อหินและเนื้อหินในบริเวณนี้และใกล้เคียง การสันทิวอาจต่อเนื่องไปถึงทันบุคคลาร์บอนิเฟอร์ส์ (Ishihara et al., 1980)
- 3) จากการสันทิวของหินแกรนิต ทำให้หินตะกอนบุคคลาร์บอนิเฟอร์ส์ และไทรแอลสิกบางบริเวณที่สัมผัสถูกหินแกรนิตแปรลักษณะไปเป็นหินแปร และเกิดแนวแตกหินตะกอน-แปร ที่ปากคลองอยู่ข้างบนรวมทั้งตอนบนของหินแกรนิต
- 4) การปลดปล่อยของไฮโลที่เหลือจากการเริ่มน้ำของหินแกรนิต ทำให้เกิดการแปรลักษณะโดยการแทนที่ (metasomatic) ในหินแกรนิตเนื้อหินและกลาญช์เป็นหินลิวโค-แกรนิตที่มีเนื้อเล็กกว่าในบริเวณที่อยู่บนหินแกรนิต และเกิดการเปลี่ยนลักษณะเดียวกับเมืองทุ่งโพธ์และศิบุกนี้ประปรายในหินลิวโค-แกรนิต

รวมทั้งแร่พากโคลัมเบีย-แคนาดาสม แหล่งวัลไฟร์ม

5) ถ่ายความชื้นพร้อมแร่ติบุก วัลไฟร์ม มากตามรอบแทกของหินแกรนิต และหินท้องศีห์

6) การยกเศษของบริเวณและติดตามด้วยการผูกเชือกไว้ก่อนของหิน ทำให้มีการลับล้วงห้องห้องบนบุกค่าวาเทอร์นาร์ด รวมทั้งแร่ติบุกตามที่ระบุไว้เช่นเดียวกัน เป็นแหล่งติบุกแบบคลานแร่