

แร่ topaz พบอยู่ในหินมัสโคไวน์ที่มีดินบุกด้วย(tin-bearing greisen) ที่มักเกิดอยู่ร่วมหรือตัด  
ขวางกับสาย quartz vein ที่มี cassiterite ปนอยู่

### 3.2 สภาพธารณีวิทยาของปริมณฑลแร่ธาตุ夷ากทุติยภูมิ บริเวณที่ 1 (จ.อุทัยธานี)

#### ( Secondary Rare-earth Province : Zone I )

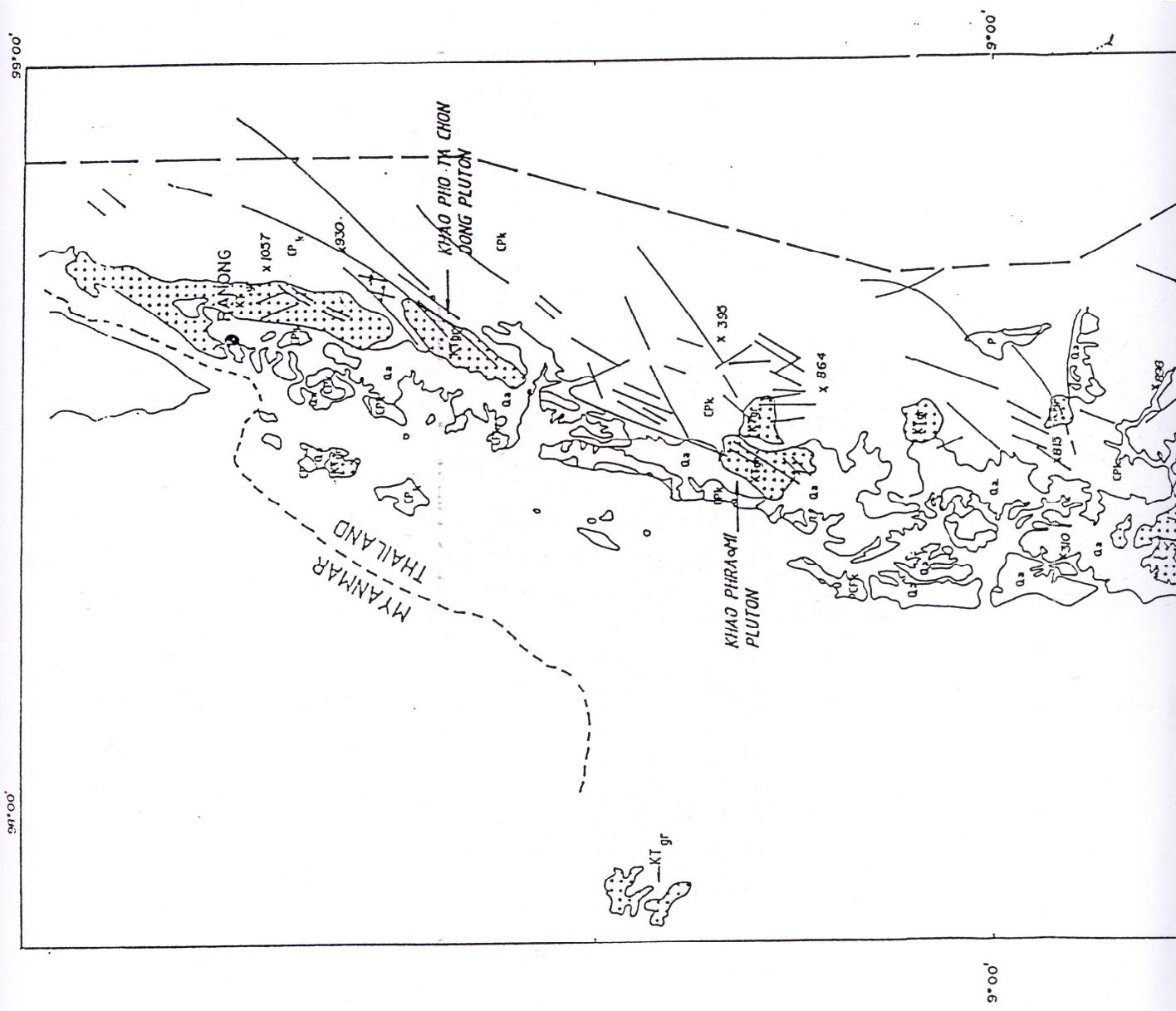
##### 3.2.1 สภาพทั่วไป

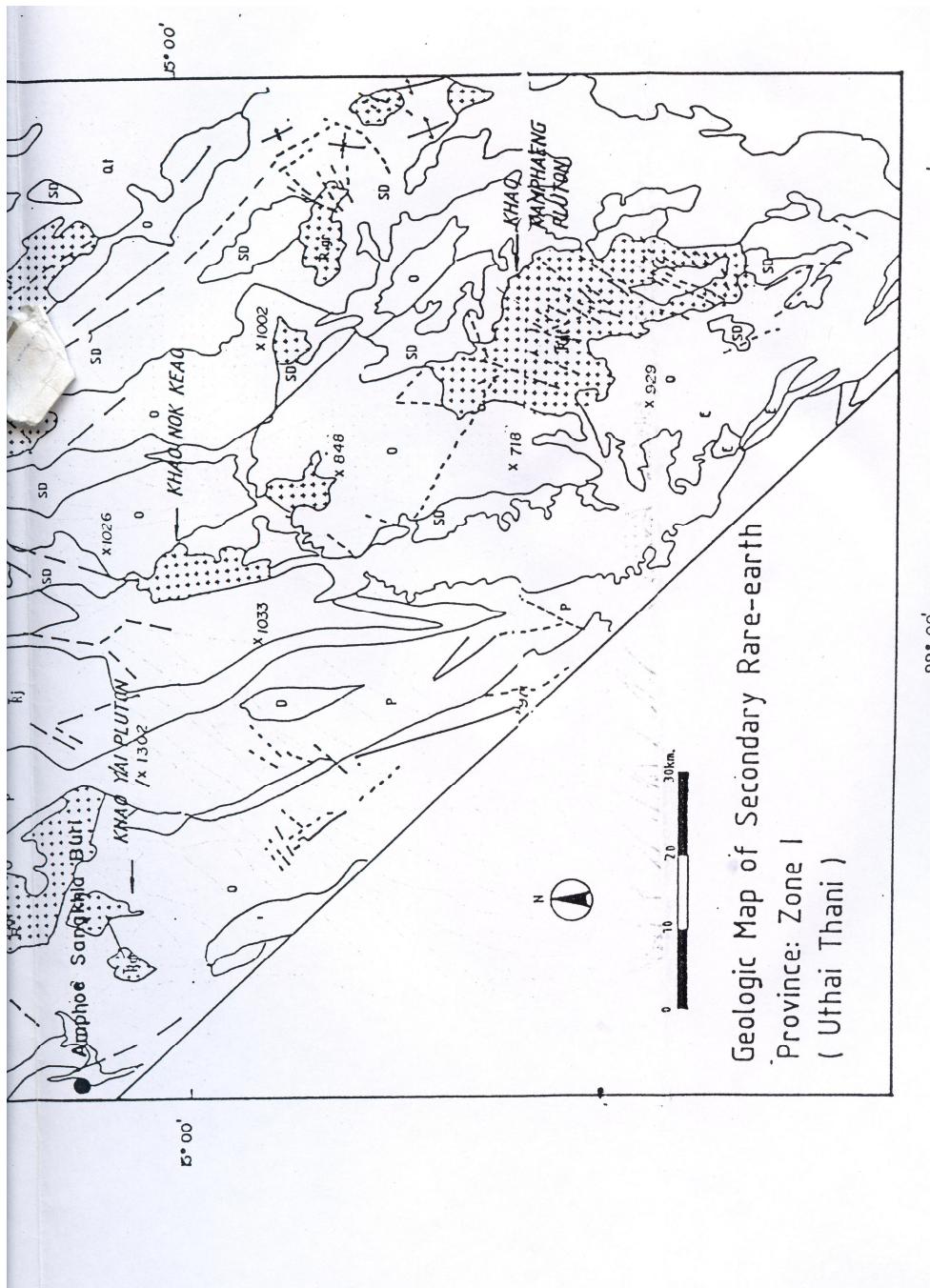
ที่ตั้ง(Location) พื้นที่ของปริมณฑลแร่ธาตุ夷ากทุติยภูมิ (Secondary rare-earth provinces) ในบริเวณที่ 1 นี้ ครอบคลุมพื้นที่ จ.อุทัยธานี อยู่ทางจากกรุงเทพฯ เป็นระยะทาง  
ประมาณ 200 ถึง 300 กิโลเมตร ซึ่งประกอบด้วยแผนที่ภูมิประเทศ มาตราส่วน 1:250,000  
ในระหว่าง ND 47-3 และ ND 47-7 หรือแผนที่ธรณีวิทยา (geologic map) มาตราส่วน  
1:500,000 ระหว่าง Northern sheet และ Western sheet พื้นที่ทั้งหมดอยู่ภายใต้เส้นละติจูด  
ประมาณที่  $14^{\circ}$  เหนือถึง  $16^{\circ}$  เหนือ และลองละติจูดที่ประมาณ  $98^{\circ}$  ตะวันออก ถึง  $100^{\circ}$  ตะวัน  
ออก

การเข้าถึงพื้นที่(Acessibility) การเดินทางไปยังพื้นที่ดังกล่าวค่อนข้างสะดวกมาก  
โดยการใช้เส้นทางหลวงหมายเลข 1 หรือ 32 และเส้นทางรถไฟฟ้ายังเหมือนเดิม ซึ่งจะออกจาก  
กรุงเทพฯ ขึ้นตรงไปยังภาคเหนือและผ่านจ.อุบลราชธานี จ.สระบุรี จ.ลพบุรี จ.สิงห์บุรี และ  
จ.ชัยนาท ก่อนเข้าสู่จ.อุทัยธานี นอกจากนี้ยังมีทางหลวงหมายเลข 1 แยกอยู่ในพื้นที่ดังกล่าวที่  
สะดวกและใช้เส้นทางได้ตลอดทั้งปี

ลักษณะภูมิประเทศ(Physiography) สภาพภูมิประเทศโดยทั่วไปเป็นลักษณะคลื่น  
ลอน (undulating area) ประกอบด้วยที่ราบลูกฟูก ภูเขา และที่ราบสูง ระหว่างแนว  
เทือกเขาภูมิประเทศมีลักษณะแบบราบและเอียงเทจนิดเป็นลอน ๆ (rugged & rolled) ภู  
เขาบริเวณนี้มีแนวการวางตัวโดยทั่วไปแนวเหนือ-ใต้ และตะวันออกเฉียงเหนือ ความสูง  
โดยทั่วไปเฉลี่ยประมาณ 150-500 เมตร

ลักษณะภูมิอากาศ(Climate) สภาพภูมิประเทศโดยทั่วไปในบริเวณนี้เป็นแบบชuvann  
นา(savanna climate) มีปริมาณน้ำฝนเฉลี่ยในรอบ 40 ปี (พ.ศ.2499-2538) ประมาณ 1,100 -  
1,200 มม.ต่อปี โดยที่มีความชื้นสัมพัทธ์เฉลี่ยต่อไปในรอบ 40 ปี (พ.ศ.2499-2538) เฉลี่ยปี  
ละ 70% ในขณะที่อุณหภูมิเฉลี่ยในรอบ 40 ปี ประมาณ  $28^{\circ}\text{C}$





รูป 3.3 เมืองที่มีภูมิศาสตร์ทางการเมืองที่สำคัญ เช่น กรุงเทพฯ ที่เป็นศูนย์กลางการค้าและอุตสาหกรรม หรือเชียงใหม่ที่เป็นศูนย์กลางการท่องเที่ยว

### 3.2.2 สภาพธรณีวิทยาบริเวณกว้าง (Regional Geology)

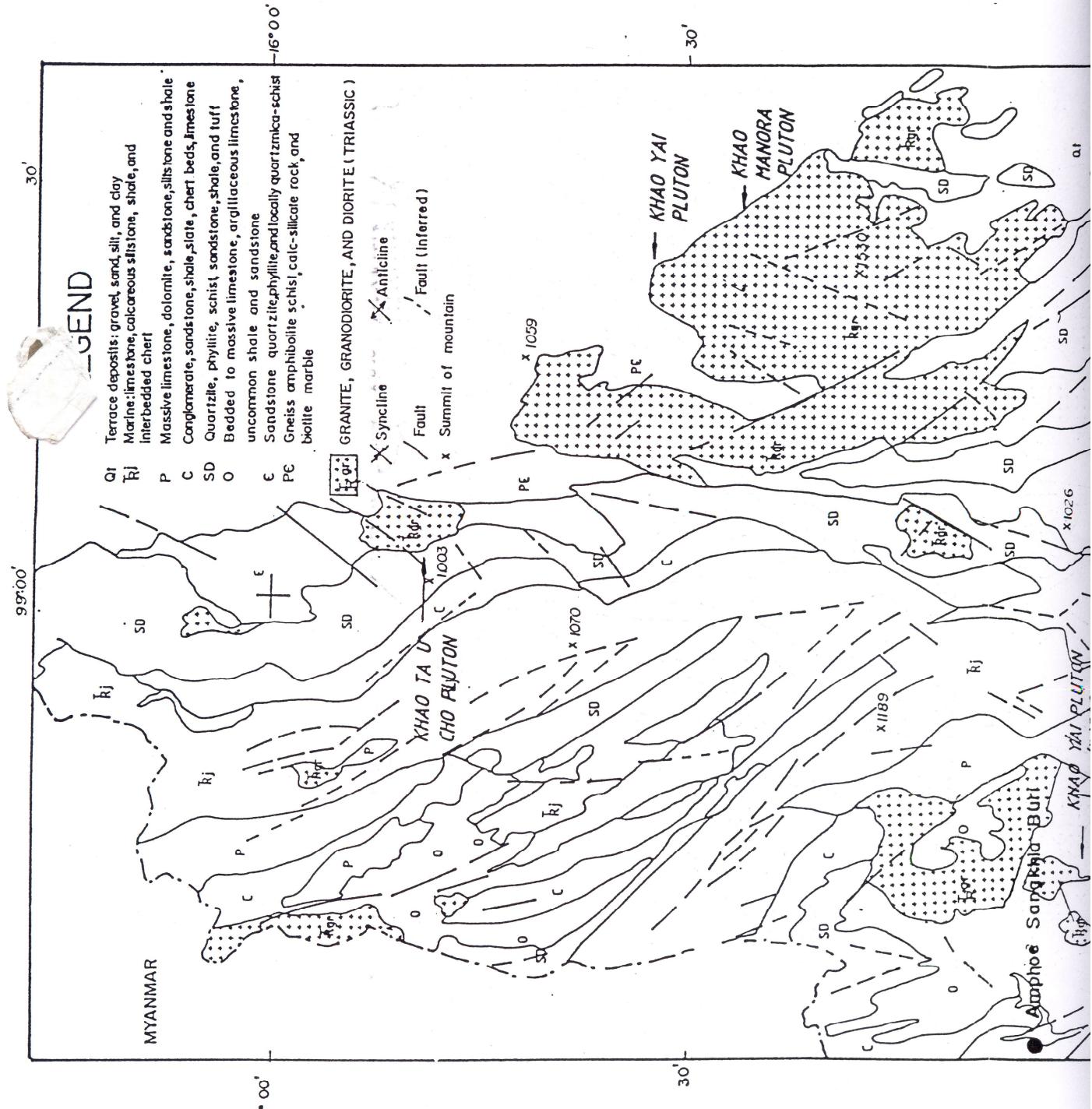
พื้นที่โดยส่วนใหญ่ของบริเวณที่ 1 ของปริมณฑลแร่ทุติยภูมินี้ประกอบไปด้วยหินแบ็งเป็นส่วนใหญ่ โดยมีดินตะกอนน้ำพา (Alluvial deposit) เพียงเล็กน้อยด้านตะวันออกของพื้นที่ แต่ดินตะกอนจำพวกนี้ปราบภูมิที่เห็นเป็นบริเวณกว้างมากทางด้านออกของพื้นที่ไปทางตะวันออกของพื้นที่ ในรูป 3.3 แสดงให้เห็นว่าบริเวณนี้ประกอบไปด้วยหินตะกอนหินแปร และหินแกรนิตมีอายุตั้งแต่พรีแคมเบรียนจนถึงควอเตอร์นารี

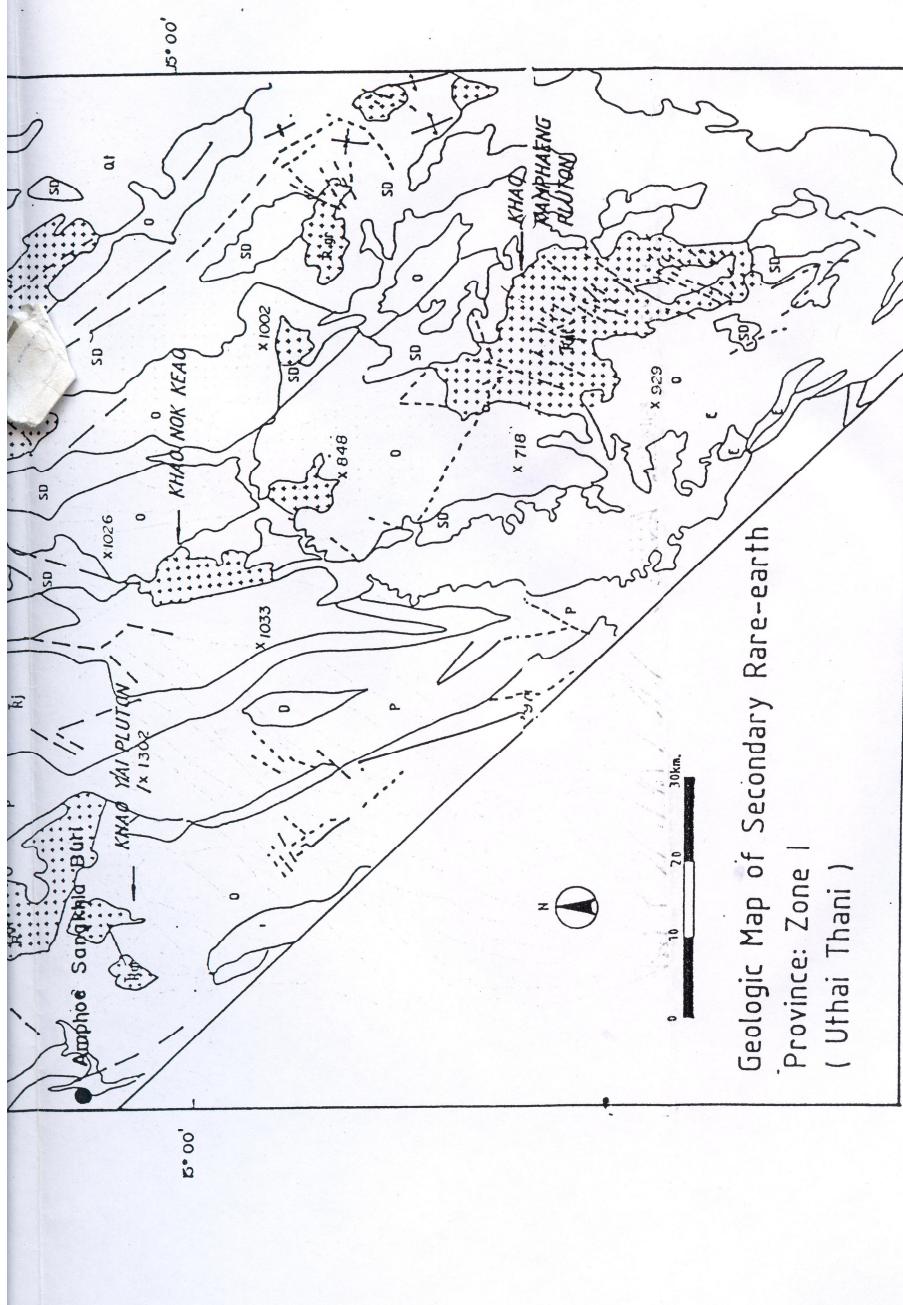
ลักษณะของหินตะกอนและหินแปรในบริเวณดังกล่าวค่อนข้างซับซ้อนมากทั้งทางด้านการลำดับชั้นหิน (stratigraphy) และทางโครงสร้างทางธรณีวิทยา (Geological structure) ซึ่งในบริเวณดังกล่าวมีได้พบชุดหินหลายชุดด้วยกันมีอายุตั้งแต่ Precambrian (อายุมากกว่า 600 ล้านปี) มาจนถึงชุดหินในช่วงอายุ Jurassic (ประมาณ 135-180 ล้านปี) เห็นได้ว่าบริเวณนี้เป็นบริเวณที่ค่อนข้างมีความแตกต่างกันมากใน ช่วงอายุของหินในชุดต่างๆ ดังนั้นจะขอบรรยายลักษณะของชุดหินต่างๆ ในบริเวณนี้ตามอายุของชุดหินนั้นดังต่อไปนี้

- ชุดหินแปรซับซ้อนอุทัยธานี (Uthai Thani Complexes) มีอายุในช่วง Precambrian ซึ่งนับว่าเป็นชุดหินที่มีอายุเก่าที่สุดในพื้นที่นี้ประกอบไปด้วยหินที่มีการแปรสภาพค่อนข้างสูงมากและซับซ้อน (Metamorphic complexes) อาจจะถึงในช่วงของ Amphibolite facies เช่น augen gneiss, granite gneiss, biotite microcline gneiss, quartz, feldspathic gneiss, biotite schist, banded quartzite, calc-silicate และหินอ่อน (marbles) โดยส่วนใหญ่แล้วหินชุดนี้ปราบภูมิที่เป็นบริเวณกว้างในทางตอนเหนือของพื้นที่โดยวางตัวในแนวเหนือ-ใต้ (คู่รูป 3.3) ที่สำคัญในบริเวณอำเภอ้านໄร่พบหินชุดนี้ถูกปิดทับโดยหินในมหา yok Paleozoic หินชุดนี้มักพบลักษณะของรอยคด โคง์ กองงอก (fold) และรอยเลื่อน (fault) ปราบภูมิที่ด้วย

- หินอายุแคมเบรียน (Cambrian Rocks) ประกอบด้วย Huai Wai Quartzite, phyllite และ quartz-mica schist มักจะปราบภูมิที่เห็นในบริเวณต่างๆ ของพื้นที่ทั้งทางเหนือ ตะวันตกและใต้ของพื้นที่ โดยเฉพาะทางตะวันตกเป็นบริเวณที่ปราบภูมิหินชุดนี้เป็นบริเวณกว้างที่สุด

- หินอายุแคมโบ-ออร์โดวิเชียน (Cambro-Ordovician Rocks) ประกอบด้วย mica-schist, quartzite, quartz schist และชั้นบางๆ ของหินอ่อน (marble) ซึ่งหินอ่อนถูกพบว่าต่อเนื่องไปจนถึงหินปูนชุดทุ่งสง (Thung Song Ordovician Limestone) ซึ่งมีชื่อว่า Phubon





รูป 3.3 แผนที่น้ำท่วม แร่ลิวท์มาโน้ต ของจังหวัดอุทัยธานี และข้อมูลหินภูเขากรนทินบริเวณพื้นที่ที่ ๑ ของ  
ปริมาณแปรนาตามฤดูกาล(ติดตามจาก Chonglakmani และคณะ, ๑๙๘๐)

Marbles (หินอ่อนพุบอน) ซึ่งหินในยุคนี้พบวางตัวในแนวเกือบแนวเหนือ-ใต้ทางตอนกลางของพื้นที่

- หินอายุอร์โอดิเวียน(Ordovician Rocks) ประกอบไปด้วยหินชั้นบางๆ(thinly bedded) จนถึงชั้นมวลหิน(massive) ของพากหินปูนเนื้อดิน(argillaceous limestone) เป็นส่วนใหญ่โดยให้ชื่อว่ากลุ่มทุ่งสง หรือ Thung Song Group บางครั้งอาจมีส่วนประกอบของหินดินดาน(shale) และหินทราย(sandstone) อยู่บางเล็กน้อย ซากบรรพชีวิน(fossil) ที่พบได้แก่พาก Cephalopods อาจจะพบหรือไม่พบในหินปูนก็ได้ ซึ่งหินในยุคนี้นับว่าเป็นชุดหินที่ปรากฏเป็นบริเวณใหญ่มากในพื้นที่นี้คือ ปรากฏทั้งตอนกลางและใต้ของพื้นที่เป็นส่วนใหญ่และมีบริเวณที่กว้าง

- หินอายุไซลูเรียน-ดิโวนียัน(Silurian-Devonian Rocks) หินยุคนี้ถูกแบ่งจากตะวันตกไปตะวันออกเฉียงใต้และแสดงลักษณะเฉพาะตัวที่เป็นผลมาจากการเปลี่ยนแปลงลักษณะปรากฏที่เป็นตะกอนน้ำลึกจนถึงตะกอนภูเขาไฟ พื้นที่ส่วนนี้ประกอบไปด้วยหิน quartzite, phyllite, schist, sandstone, shale และ tuff อาจจะมีชื่อเรียกขอยาเซ่น Ban Rai Formation, Khao Luang Tuff เป็นตน หินในยุคนี้พบว่าตั้งในแนวเกือบแนวเหนือ-ใต้และตะวันตกเฉียงเหนือ-ตะวันออกเฉียงใต้ เป็นแนวยาวจากเหนือจริงๆ ไปจนถึงใต้ ในบริเวณตอนกลางของพื้นที่

- หินอายุดิโวนียัน(Devonian Rocks) ประกอบไปด้วยหิน shale, chert limestone และ sandstone มักพบเป็นกลุ่มเล็กๆ 2-3 กลุ่ม ทางด้านกลางและใต้ของพื้นที่

- หินอายุคาร์บอนิฟอรัส(Carboniferous Rocks) ประกอบไปด้วยหิน conglomerate, sandstone, shale, slate, chert beds และ limestone ซึ่งหินยุคนี้พบปรากฏเป็นบริเวณเล็ก ๆ 2-3 ที่ โดยเฉพาะบริเวณตะวันออกและตะวันตกของพื้นที่ ชั้นหินวางตัวในแนวเกือบแนวเหนือ-ใต้ เช่น บริเวณตาคลี และชัยนาท ส่วนใหญ่ประกอบด้วย red sandstone และ shale กับ conglomerate มีชื่อเรียกว่า Takli sandstone (หรือหินทรายตาคลี)

- หินอายุเพرمียัน(Permian Rocks) ประกอบด้วยหิน massive limestone, dolomite, sandstone, siltstone และ shale พบเป็นแนวยาวจากเหนือจริงๆ ทางตัวในแนวเกือบแนวเหนือ-ใต้ ชุดหินที่พบโดยทั่วไปในหินยุคนี้คือกลุ่มหินราชบุรีหรือ Ratburi Group ที่ประกอบไปด้วยชั้นหินปูนหานมากจนถึงมวลหินสีเทา ๆ และยังพบซากดึกดำบรรพ์ เช่น fusulinids, minor shale, chert และ conglomerate เป็นตน

- หินอายุเมโซโซอิก(Mesozoic Rocks) หินในมหาศุภนี้พบอยู่ 2 ยุคด้วยกันคือ ในชุด Triassic-Jurassic และหินชุด Jurassic ซึ่งชุดหินทั้ง 2 ยุคประกอบด้วยหินที่คล้ายคลึงกัน แต่นี่เป็นจากการเปลี่ยนแปลงเล็กน้อยของทางด้านสภาพแวดล้อมในการสะสมตะกอน จึงทำให้ลักษณะของหินต่างๆ กันเล็กน้อยคือ Triassic-Jurassic Rock ประกอบด้วยหิน limestone, calcareous siltstone, shale หรือ cheart และรากสีฟ้าอยู่ ส่วน Jurassic Rock จะประกอบด้วยหิน limestone, argillaceous limestone, shale และ siltstone วางแผนรายตัวของหินพอกนี้ปรากฏในบริเวณทางด้านตะวันตกตั้งแต่เหนืออีสต์ขึ้นไปที่วังด้วยว่าในแนวเกือบเหนือ-ใต้

นอกจากชุดหินในช่วงเวลาดังกล่าวมาแล้วในบริเวณนี้ยังพบหินในมหาศุภ Cenozoic ซึ่งมีลักษณะไม่แข็งตัวจับแน่น(poorly consolidated rocks) โดยเฉพาะตะกอนขนาด silt, sand และ gravel ของลำตะปักแม่น้ำอายุ Pleistocene เป็นต้น

### 3.2.3 ธรณีวิทยาโครงสร้าง(Regional Structure)

ลักษณะธรณีวิทยาโครงสร้างค่อนข้างที่ซับซ้อนมาก(complex) ในบริเวณนี้ เนื่องมาจากการเปลี่ยนฐาน(Tectonic) หลายครั้งและมีการเปลี่ยนแปลงอัน亜มายตามมา แต่โดยทั่วไปแล้วพบลักษณะของรอยเลื่อน(faulting) และการคดโค้งโก่งงอ(folding)

กล่าวโดยทั่วไปรอยเลื่อนโดยมากวางตัวมีแนวอยู่ในแนวเหนือ-ใต้ และตะวันตกเฉียงเหนือ-ตะวันออกเฉียงใต้เป็นส่วนใหญ่ และเป็นแนวที่มีทิศทางเดียวกับแนวรอยเลื่อนใหญ่ เช่น Moei-Uthai Thani Fault Zone, Wang Chao Fault, Three Pagoda-Ratburi Fault เป็นต้น แต่ก็มีแนวรอยเลื่อนที่ตัดกับแนวดังกล่าวคือ แนวตะวันออกเฉียงเหนือ-ตะวันตกเฉียงใต้ปะปนอยู่ด้วย (ดูรูป 3.3)

การคดโค้งโก่งงอ(folding) ส่วนใหญ่มีแนวแกนในแนวเหนือ-ใต้ เนื่องมาจากการเปลี่ยนฐานรุนแรงที่มีผลทำให้เกิดรอยเลื่อนนั่นเอง โครงสร้างหลักที่สำคัญได้แก่ ลักษณะปะทุนหงาย(Syncline) และปะทุนคว่ำ(anticline) ซึ่งมีแนวแกนในแนวเหนือ-ใต้เช่นเดียว กัน และบางครั้งพบว่าการเอียงเทองแนวแกนของรอยคดโค้งไปทางใดเป็นส่วนใหญ่ นอกจากนี้ยังพบว่าแนวการวางตัวของเขากลางชุดต่างๆ รวมถึงการแทรกตัวขึ้นมาของหินแกรนิต(Granite) ที่มีแนวการวางตัวในแนวเหนือ-ใต้ หรือบางครั้งเปลี่ยนเป็นตะวันตกเฉียงเหนือ-ตะวันออกเฉียงใต้ที่เป็นผลเนื่องมาจากการเปลี่ยนแปลงทางด้านสภาพแวดล้อมที่ทำให้เกิดรอยเลื่อน

(fault) แทนทั้งสิ้น(คู่รูป 3.3) ซึ่งลักษณะนี้ทำให้ Charusiri(1989) เชื่อว่าการชนกันจนทำให้เกิดโครงสร้าง & หินแกรนิตดังกล่าวคงมีแรงอัดดันในทิศตะวันออกและตะวันตก

### 3.2.4 หินภูมิทรายหินแกรนิต(Granitic Rocks)

หินแกรนิตในพื้นที่ศึกษาที่สำคัญประกอบไปด้วย 2 บริเวณได้แก่ บริเวณบ้านหนองหลวง จ.อุทัยธานี และบ้านทุ่งมะกอก จ.สุพรรณบุรี ซึ่งทั้ง 2 แหล่งอยู่ในบริเวณหินแกรนิตตอนกลาง(Central Belt) ของเอเชียตะวันออกเฉียงใต้ซึ่งได้กล่าวรายละเอียดเกี่ยวกับแนวหินแกรนิตของประเทศไทยแล้วในรายงานฉบับก่อน ซึ่งหินแกรนิตทั้ง 2 บริเวณมีความคล้ายคลึงกันทางด้านเนื้อหิน แนวหินแกรนิต และการวางตัวในหินตะกอนและหินแปรในยุคเดียวกันแต่มีความแตกต่างกันในเรื่อง แร่ทราย(mineralogy) และธรณีเคมี(geochemistry) ซึ่งในการแบ่งลักษณะของหินแกรนิตในบริเวณทั้ง 2 ดังกล่าวอาจแบ่งโดยพิจารณาจากเนื้อหินภายนอกและเรื่องค่าประกอนเป็นหลักจนสามารถแบ่งข่ายได้ออกเป็น 4 กลุ่ม โดยอาศัยข้อมูลในส่วนของการวิจัยครั้งนี้ คือ 1) Porphyritic biotite granite 2) Porphyritic biotite-muscovite granite, 3) Fine-to-medium-grained, muscovite-biotite granite และ 4) Leuco-granite อย่างไรก็ตามการแบ่งลักษณะนี้มีความคล้ายคลึงกันที่ Nakapadunrat และคณะ (1990) ได้ทำไว้ จากการคำนวนหาอายุหินทางไอโซโทป ( $^{40}\text{Ar}/^{39}\text{Ar}$ ) โดย Charusiri (1989) พบว่าหินแกรนิตมีอายุประมาณช่วงปลายคริสต์ศตวรรษ(ประมาณ 80 ล้านปี)

*Porphyritic Biotite Granite* หินแกรนิตชนิดนี้ประกอบด้วยลักษณะเนื้อหิน (porphyritic) ปะปนกับเนื้อผลึกขนาดเล็กถึงขนาดปานกลางซึ่งประกอบด้วยเนื้อผลึกกึ่งสมบูรณ์(subhedral)ถึงเนื้อผลึกสมบูรณ์(euhedral)ของแร่feldspar(Feldspar phenocrysts) ตั้งแต่ขนาด 1.5 ซม จนถึง 7 ซม กับ Quartz ขนาดตั้งแต่ 2 มมถึง 6 มม กับ Quartz vein 2-3 vein ขนาดใหญ่ประมาณ  $15 \times 5$  ซม แร่ biotite เกิดเป็นผลึกเดี่ยวๆหรือเป็นกลุ่มก้อนขนาดตั้งแต่ 1 มม ถึง 3 มม หินแกรนิตชนิดนี้มีลักษณะเนื้อหินสม่ำเสมอและผลึกสมบูรณ์พอกควร(hypidiomorphic-granular texture) การเกิดลักษณะเจริญรวมชนิด granophytic intergrowth ของผลึกเม็ดกลมๆในเนื้อของผลึกแร่ alkali-feldspar ค่อนข้างเห็นได้ชัดเจนและลักษณะเนื้อหินจำพวก micrographic และ myrmekitic intergrowths ก่อนข้างหายาก หินพากนี้ประกอบไปด้วยแร่ alkali feldspar (36-38%) ซึ่ง alkali feldspar ทั้งหมดนี้คือ แร่ microcline หรือ microcline-perthite, แร่ plagioclase เป็นพากแร่ oligoclase

(An12-15) และมักแสดงลักษณะ normal zoning ซึ่งบ่อยครั้งพบว่าเปลี่ยน(altered) ไปเป็นแร่ sericite ในส่วนแกนของแร่ ส่วนแร่ quartz ส่วนใหญ่เป็นผลึกกึงสมบูรณ์และมักแสดงภาวะมีดิโนสันิต(undulatory extinction) แร่ biotite มักเกิดเป็นชั้น ๆ(tabular) หรือเกล็ดยาวและมีสีน้ำตาลแกะถึงเขียวอ่อนที่เกิดจากภาวะพหุรงค์(pleochroism) การเกิดเป็น inclusion ของแร่ zircon, monazite และ apatite ในผลึกแร่ biotite ในค่ายปราภูนัก ประมาณ 2-3 ของแผ่น แร่ biotite มักถูกเปลี่ยนแปลง(alterd) ไปเป็นแร่ chlorite สีเขียวและแร่ muscovite

*Porphyritic - Biotite - Muscovite Granite* หินแกรนิตกลุ่มนี้มีลักษณะทั่วไปเป็นเนื้อสันม่า semi-grained ประกอนด้วยผลึกขนาดปานกลาง(medium grained) ถึงผลึกขนาดใหญ่(coarse grained) หินแกรนิตนี้ลักษณะเนื้อดอก(porphyritic texture) ซึ่งผลึกดอกของแร่ feldspar มีขนาดตั้งแต่ 15-50 มม. แร่ biotite และ muscovite, tourmaline มักพบเป็นแร่รอง เช่นเดียวกับหินแกรนิตกลุ่มนี้ปราภูนักที่เขาโภย (Khao Khamoi) และหินโพลบ่างส่วนทางข้อมูลของหินแกรนิตกลุ่มนี้ออกจากการหินแกรนิตในกลุ่มที่ 1 ได้เท่าไนก อย่างไรก็ตามข้อมูลจากแผ่นหินบาง (thin section) ทำให้ทราบว่าหินแกรนิตกลุ่มนี้โดยทั่วไปประกอบด้วยลักษณะเนื้อหินสันม่า semi-grained (hypidiomorphic granular texture) และเนื้อชนิด(poikilitic texture) ค่อนข้างเด่นชัด ส่วนแร่ Alkali feldspar ทั้งหมดเป็นแร่ microcline หรือ microcline-perthite, และ plagioclase และความเป็น sodic มากกว่าหินแกรนิตในกลุ่มแรก, แร่ biotite มีสีน้ำตาลถึงเขียวอ่อนที่เกิดจากลักษณะของพหุรงค์(pleochroism) ในบางโอกาสพบลักษณะการทรงกลด(haloes)ที่มีสีน้ำตาลดำและพบแร่ zircon เป็นฝังตัว(inclusions)อยู่, แร่รองประกอนไปด้วยแร่ tourmaline, sphene (?), apatite และ zircon ส่วนแร่ Kaolinite, sericite, chlorite และแร่เหล็ก ซึ่งจะเกิดเป็นแร่ทุติยภูมิ(secondary minerals) ดังนั้นมีอัตราโดยส่วนใหญ่หินเหล่านี้ล้วนแสดงลักษณะบางอย่างที่แสดงถึงการเปลี่ยนแปลง(alteration) ที่สูงกว่าหินแกรนิตกลุ่มแรก

*Fine-to-Medium-Grained, Muscovite-Biotite Granite* ลักษณะผลึกที่เล็กตลอดจน fine to medium ลักษณะเนื้อดอก ในบางส่วนจัดเป็นสมบูรณ์สำหรับหินแกรนิตในกลุ่มนี้ ผลึกดอกของแร่ quartz ที่ค่อนข้างนาน(ประมาณ 8 มม เป็นต้น) พนกค่อนข้างสมม่า semi-grained ในหินแกรนิตกลุ่มนี้ ผลึกดอกของแร่ feldspar เปลี่ยนแปลงบางตัวแตกจาก 0.5 ซม ถึง

1.5 ชน หินแกรนิติกลุ่มนี้ปรากฏค่อนข้างดีในบริเวณห้วยตะพิน(Huai Taphoen) และแทรกตัวเข้าไปในหินแกรนิติกลุ่มที่ 1 และ 4

จากข้อมูลแผนหินบางทាให้ทราบว่าหินชุดนี้ประกอบด้วยแร quartz 35-36%, แร alkali feldspar 22-26%, แร plagioclase 5-7%, แร biotite 5-7% และแร muscovite 1-3% แร alkali feldspar คือ microcline และ microcline-perthite, แร plagioclase เกิดเป็นลักษณะผลึกทึบสมบูรณ์รูปแท่งและมี An content ในช่วงประมาณ 10-14 ส่วนแร biotite มักแสดงลักษณะพหุรงคสีเขียว(green pleochroism) และแร zircon และ apatite เกิดเป็นแรรองโดยทั่วไปในหิน

Leucogranite หินแกรนิติกลุ่มนี้มีขนาดผลึกค่อนข้างเทา กัน(equigranular), และมีผลึกค่อนข้างเล็ก(fine-grained) จากการศึกษาภายใต้กล้องจุลทรรศน(microscope) พบว่าหินแกรนิตในกลุ่มที่ 4 นี้ แสดงลักษณะผลึกทึบหมัด(holocrystalline) และเนื้อผลึกไร้ด้าน(allotriomorphic) เป็นส่วนใหญ่โดยมีเนื้อ hypidiomorphic เช่นพะบางส่วน และ alkalin feldspar เกิดเป็น microcline โดยส่วนใหญ่ แร plagioclase ปรากฏรูปแบบผลึกลึงสมบูรณ์เป็นชั้น ๆ (subhedral tabular) ซึ่งมี An content อยู่ในช่วงต้น คือประมาณ 4-7 หินแกรนิตประเภทนี้ประกอบด้วยแร alkali feldspar 22-24%, แร plagioclase 28-31%, แร quartz 36-40%, แร muscovite 7%, และแร tourmaline 1-2%, ส่วนแร zircon และ apatite เกิดเป็นแรรอง จากการศึกษาพบว่า แร feldspar ทึบหมัดถูกเปล่งเปลี่ยน (altered) ไปเป็นแร clinที่เรียก kaolinite และแร phen ไม่ก้ายอยที่เรียก sericite

### 3.3 สภาพธารณีวิทยาของปริมณฑลและอาณาจักรทุติยภูมิบริเวณที่ 2

#### (Secondary Rare-earth Provinces : Zone II)

##### 3.3.1 สภาพทั่วไป

ที่ตั้ง(Location) เนื้อที่ดังกล่าวประกอบไปด้วยเนื้อที่ 2 จังหวัดคือ จ.กาญจนบุรี และบางส่วนของจ.ราชบุรี ซึ่งอยู่ห่างจากกรุงเทพฯ เมื่อระยะทางประมาณ 110 ถึง 120 กิโลเมตร ซึ่งปรากฏอยู่ในแผนที่ Topographic มาตราส่วน 1:250,000 ระหว่าง ND47-6, ND47-6, ND 47-7 และ ND 47-11 หรือแผนที่ธรณีวิทยา(Geologic map) มาตราส่วน 1:500,000 ระหว่าง Western sheet ซึ่งพื้นที่ทึบหมัดอยู่ภายใต้เสนและติจุดประมาณ 12 องศาเหนือถึง 15 องศาเหนือ และลองศิจุดประมาณ 97 องศาตะวันออกถึง 100 องศาตะวันออก