

การเรียนการสอนเพื่อเสริมประสบการณ์

ชื่อโครงการ	การศึกษาธรณีวิทยาแบบละเอียด และการศึกษาศิลาวรรณนา บริเวณพื้นที่เขาพนมพา อำเภอวังทรายพูน จังหวัดพิจิตร
ชื่อนิสิต	นาย พีรณัฐ วิเศษศรี รหัสประจำตัวนิสิต 493 27204 23
ภาควิชา	ธรณีวิทยา

ปีการศึกษา

2552

คณะวิทยาศาสตร์ จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย

การศึกษาธรณีวิทยาแบบละเอียด และการศึกษาศิลาวรรณนาบริเวณ พื้นที่เขาพนมพา อำเภอวังทรายพูน จังหวัดพิจิตร

นาย พีรณัฐ วิเศษศรี

รายงานนี้เป็นส่วนหนึ่งของการศึกษาตามหลักสูตรวิทยาศาสตร์บัณฑิต ภาควิชาธรณีวิทยา คณะวิทยาศาสตร์ จุฬาลงกรณ์มหาวิยาลัย ปีการศึกษา 2552

GEOLOGY AND PETROGRAPHY OF KHAO PHA-NOM-PHA, AMPHOE WANG SAIPHUN, CHANGWAT PHICHIT, THAILAND

Mr. Peeranat Visadsri

A REPORT SUBMITTED IN PARTIAL FULFILLMENT OF THE REQUIREMENTS FOR THE BACHELOR OF SCIENCE, DEPARTMENT OF GEOLOGY, CHULALONGKORN UNIVERSITY, 2009

กิตติกรรมประกาศ

รศ. ดร. ปัญญา จารุศิริ อาจารย์ที่ปรึกษา ที่คอยแนะนำและความรู้ พร้อมทำให้ ขอขอบคุณ คำปรึกษาในทุกขั้นตอนการวิจัย นอกจากนี้ยัง ให้เรียนรู้ประสบการณ์ในการทำงาน ซึ่งทำให้การศึกษาครั้ง ้นี้ประสบความสำเร็จออกมาได้ด้วยดี และขอขอบคุณ ภาควิชาธรณีวิทยาจุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย ้องค์การบริหารส่วนจังหวัดพิจิตร และบริษัท อิสระ ไมนิ่ง จำกัด ที่ช่วยสนับสนุนการศึกษาวิจัยในครั้งนี้ ในส่วนของการออกภาคสนามต้องขอขอบคุณ คุณ ชาติชาย เจียมศรีพงษ์ นายกองค์การบริหาร ส่วนจังหวัดพิจิตร ที่ให้ความอนุเคราะห์ในการเข้าถึงพื้นที่เขาพนมพา เพื่อการศึกษาในครั้งนี้ ทั้งนี้ยังต้อง คุณวีระศักดิ์ ลั่นวงษา ที่คอยให้คำปรึกษา และเอื้อเฟื้อที่พัก ที่ช่วยประสานงานในการ ขอขอบคุณ เข้าถึงพื้นที่ศึกษา และขอขอบคุณ นาย อารักษ์ แสงสมพงษ์ นายศุภชัย ชูสวสัดิ์ นายธนเศรษฐ์ ชูชะเอม นางสาวศศิภา แก่นจันทร์ และนางสาวพัชราภรณ์ ราชวงษา ที่ร่วมกันออกภาคสนาม และให้คำแนะนำ ข้าพเจ้ามาโดยตลอด นอกจากนี้ ต้องขอบคุณ คุณ ตังโก้ พรหมแตง คุณละมัย หริ่มเทศ และคุณรำพึง พรหมแตง ที่อนุเคราะห์ตัวอย่างแร่ทองคำในสายแร่ควอตซ์ในการศึกษาครั้งนี้ คุณ ประจิน และคุณ สุริยะเจ้าหน้าที่ประจำห้องตัดหิน ภาควิชา ในส่วนของการวิจัยขอขอบคุณ ธรณีวิทยา ที่ช่วยแนะนำการจัดทำแผ่นหินบาง และบุคลากรภาควิชาธรณีวิทยาทุกท่าน ที่ช่วยอำนวย ความสะดวกในการประสานงาน ขอขอบคุณ คุณ เจนศริน วิวัฒน์ภิญโญ คุณ ธวัชชัย เชื้อเหล่าวานิช และ นายภัทรพงษ์ ประสงค์ธรรม ที่ให้คำแนะนำในการศึกษาศิลาวรรณนา เพื่อนพี่น้อง ธรณวิทยาจุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย และ และสุดท้าย ขออขอบคุณ คุณพ่อ คุณแม่ เพื่อนพี่น้อง สายปัญญาทุกท่าน ที่คอยคำแนะนำติชมมาและคอยเป็นกำลังใจในกาศึกษาวิจัยครั้งนี้มาโดย

 ଅର୍ବନ୍ତ

การศึกษาธรณีวิทยาแบบละเอียดและการศึกษาศิลาวรรณนาบริเวณพื้นที่ เขาพนมพา อำเภอวังทรายพูน จังหวัดพิจิตร

พี่รณัฐ วิเศษศรี

ภาควิชาธรณีวิทยา คณะวิทยาศาสตร์ จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย กรุงเทพฯ 10330 โทร: 022185460 อีเมล์ : downaza@hotmail.com

บทคัดย่อ

พื้นที่เขาพนมพาเป็นภูเขาลูกโดดในอำเภอวังทรายพูน จังหวัดพิจิตร (1 ตร.กม.)เนื่องจากมีการขุด ร่อนทองคำ จึงทำให้เกิดความสนใจแหล่งกำเนิดของทองคำอันเป็นที่มาการศึกษาครั้งนี้ โดยมีจุดประสงค์ คือ สำรวจ ธรณีวิทยาโดยละเอียดในภาคสนามและศึกษาศิลาวรรณนาของหินในพื้นที่ศึกษา ในการศึกษา ได้เก็บตัวอย่างหินทั้งหมด 105 ก้อน และเลือกทำแผ่นหินบาง 41 แผ่น

ผลการศึกษาพบว่าเขาพนมพาประกอบด้วยหินอัคนีซึ่งเป็นหินอัคนีบาดาลที่แทรกตัดเข้ามาในหิน ้ ภูเขาไฟซึ่งมีอายุเพอร์เมียนตอนปลาย *หินอัคนี* ประกอบด้วยหินภูเขาไฟส่วนใหญ่เป็นหินแอนดิซิติกลาพิล ลีทัฟกระจายตัวรอบบริเวณเขาพนมพาเกือบทั้งหมด วางตัวใน แนวตะวันออก-ตะวันตก และ มีมุมเอียงเท ้ประมาณ 40 องศา มีความหนาอย่างน้อย 350 เมตร หินภูเขาไฟนี้ถูกปิดทับด้วยหินไรโอริติกลาพิลลีทัฟซึ่ง กระจายตัวอย่บริเวณทางทิศตะวันออกเฉียงเหนือของเขาพนมพา และเขาหนองแขม ทั้งหมด หินไรโอริติ กลาพิลลีทัฟมีการมีความหนาประมาณ 400 เมตร หินอัคนีบาดาลเป็นหินไมโครไดออไรต์แทรกตัดเข้ามา ในหินภูเขาไฟนี้ พบบริเวณทางทิศเหนือของเขาพนมพาเป็นวงกลมรัศมีประมาณ 100 เมตร ทิศตะวันออก เฉียงใต้เป็นวงกลมรัศมีประมาณ 200 เมตร และบริเวณกลางเขาพนมพาเป็นแนวยาววางตัวในแนว ตะวันออกตะวันตกโดยมีความกว้างประมาณ 20 เมตร ยาวประมาณ 300 เมตร เป็นพนังหินไมโครไดออ ไรต์ และยังพบพนังหินทราชิติกแอนดิไซต์แทรกตัดเข้าไปในไมโครไดออไรต์ วางตัวในแนวเหนือใต้ มีขนาด กว้างประมาณ 1.5 เมตร ยาวประมาณ 10 เมตร ในส่วนของห*ินแปร*ประกอบด้วยหินแคลซิลิเกต พบทาง ทิศตะวันออกเฉียงใต้ของเขาพนมพา บริเวณรอยต่อระหว่างหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟและหินไมโครไดออ ไรต์ มีความกว้างอย่างน้อย 50 เซนติเมตร หินskarnoid พบทั่วไปบริเวณในหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ และ ้หินไมโครไดออไวต์บริเวณขอบของสายแว่ควอตซ์ -คาร์บอเนต มีกว้างเป็น 2เท่าของสายแร่เข้าไปในหิน เหย้า *หินเปลี่ยนสภาพ*ประกอบด้วย หิน retrograde skarn พบทั่วไปบริเวณในหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ และหินไมโครไดออไรต์ซึ่งเปลี่ยนสภาพมาจากหินskarnoid เนื่องจากถูกระบวนการจากน้ำฝน และหินซิลิซิ ไฟด์พบการกระจายตัวบริเวณเขาหนองแขม และบริเวณตะวันอกเฉียงเหนือของเขาพนมพา สายแร่ ้*ควอตซ์-คาร์บอเนต* มีขนาดของสายแร่ตั้งแต่ 0.5-50 ซม. พบบริเวณกลางเขาพนมพา โดยกระจายตัวเป็น หย่อมๆกว้างประมาณ 10 เมตร ยาว 30 เมตร ในแนวตะวันออกเฉียงเหนือ -ตะวันตกเฉียงใต้ ตะกอนเชิง เขาที่ยังไม่แข็งตัว พบบริเวณรอบเขาพนมพา และเขาหนองแขม

จากการศึกษาศิลาวรรณนา พบว่า *1)หินแอนดิซิติก ลาพิลลีทัฟ* มีสดเป็นสีดำเขียวถึงดำ มีเนื้อหิน แบบพอไพริติก โดยมีเนื้อผลึกดอกมเป็น เศษหินไรโอไรต์ เศษหินแอนดิไซต์ ควอตซ์ แพลกจิโคเคลส ฮอน เบลนด์ มีเนื้อพื้นเป็นdevitrified glass และเนื้อผลึกไมโครไลท์เป็นแร่คลอไรท์ แอลไบท์ มีเนื้อหินที่สำคัญ trachitic texture 2)หินไรโอริติก ลาพิลลีทัฟ มีสีสดเป็นขาวเทา มีเนื้อหินแบบ พอไพริติก โดยมีเนื้อผลึก ดอกเป็น เศษหินไรโอไรต์ และมีแร่ ควอตซ์ โพแทสเซียมเฟลสปาร์ แ พลกจิโอเคลส และ มีเนื้อพื้นเป็น devitrified glass และเนื้อผลึกไมโครไลท์ประกอบด้วยแร่ควอตซ์ มีเนื้อหินที่สำคัญคือ trachitic texture 3)หินไมโครไดออไรต์ มีสีสดเป็นสีดำ เนื้อหินแบบ holocrystalline และมีแร่ ฮอนเบลนด์ แพลกจิโอเคลส โพแทสเซียมเฟลสปาร์ คลอไรต์ ควอตซ์ แอคทิโนไลต์ และ แร่ทึบแสง มีเนื้อหินที่สำคัญคือ intergranular texture 4)หินทราชิติกแอนดิไซต์ มีสีสดเป็นสีเขียวขาว มีเนื้อหินแบบ พอไพริติก โดยมีเนื้อผลึกดอก ประกอบด้วยแร่ ควอตซ์ โฟแทสเซียมเฟลสปาร์แพลกจิโอเคลส มีเนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้ว มีเนื้อหินที่สำคัญคือ trachitic texture 5) สายแร่แบ่งออกเป็น 6 แบบ โดยเรียงตามลำดับเวลา ได้แก่1)สายแร่ ควอตซ์-คลอไรต์-ไพรอกซีน-แร่โอเปกม 2)สายแร่ควอตซ์-ไพรอกซีน, 3)สายแร่คลอไรต์, 4)สายแร่ควอตซ์- ไพรอกซีน-แร่ โอเปก, 5)สายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-แอคทิโนต์-แร่โอเปก ซึ่งพบทองคำปรากฏ และ6)สายแร่ควอตซ์-แคล ไซต์-แอคทิโนต์คลอไรต์-ไพรอกซีน-อิพิโดด ซึ่งพบทองคำปรากฏเช่นกัน อย่างไรก็ตามสายแร่ส่วนใหญ่มี ขนาดตั้งแต่ 0.5 -20 เซนติเมตร

จาก ลักษณะของแร่วิทยาจึงสรุปได้ว่า แหล่งแร่ เขาพนมพา เป็นแหล่งแร่ทองคำน้ำร้อนอุณหภูมิต่ำ แบบสภาพกรดต่ำซึ่งมีหินเหย้าเป็นหินภูเขาไฟ ซึ่งมีการเปลี่ยนสภาพแบบแคลซิลิเกตบางส่วน และมีน้ำยา แร่ร้อนแทรกเขามาหลายครั้งจนเปลี่ยนสภาพ และ เกิดแร่ควอตซ์ -คาร์บอเนต (คลอไรต์-แอคทิโนไลท์ -อิพิ โดด) ในลักษณะการแทนที่ของแร่ สายแร่ และการเชื่อมหินกรวดเหลี่ยม

วิวัฒนาการแหล่งแร่พบว่าเขาพนมพาประกอบด้วยหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ ซึ่งถูกปิดทับด้วยหิน ไรโอริติกลาพิลลีทัฟ แล้ว ถูกแทรกดันด้วยหินไมโครไดออไรต์เข้ามาในหินภูเขาไฟนี้ จึงทำให้หินแอนดิซิติ กลาพิลลีทัฟเกิดการแปรสภาพบางส่วนเป็นหินแคลซิลิเกต และทำให้เกิดรอยแตกในหินแอนดิซิติกทัฟและ หินไมโครไดออไรต์ด้วย และต่อมามีน้ำยาแร่ร้อนแทรกเข้ามาตามรอยแตก เป็นช่วง prograde skam มีการ แลกเปลี่ยนองค์ประกอบของน้ำยาแร่ร้อนกับหินเหย้า เกิดเป็นหินที่เรียกว่า skamoid หลังจากนั้นในช่วง มี การกระบวนการน้ำฝนเข้ามาเกี่ยวข้อง ซึ่งเกิดการเปลี่ยนสภาพที่ มีการแทนที่แร่ที่เกิดในช่วง prograde skam ซึ่งส่วนใหญ่เป็นแร่ที่ไม่มีที่ไม่มีน้ำในโครงสร้างเป็นแร่ที่มีน้ำในโครงสร้างเรียกว่า retrograde skam และเกิดเป็นสายแร่ควอตซ์-คาร์บอเนต ซึ่งทำให้เกิดการสะสมตัวของแร่ทองคำ เป็นแหล่งแร่ทองคำปฐมภูมิ และในช่วงหลังการเกิดแร่ทองคำ เกิดการกระบวนการ silicification ในหินไรโอริติกลาพิลลีทัฟ ทำให้เกิด เปลี่ยนสภาพแบบ silicified ในหินไรโอริติกลาพิลลีทัฟ หลังจากนั้นมีพนังหินทราซิติกแอนดิไซต์แทรกตัด เข้าไปในไมโครไดออไรต์ ต่อมาเกิดการผูพังของหินและสายแร่ แล้วพัดพา หินและแร่ทองคำไปสะสมเป็น ตะกอนเชิงเขาที่ยังไม่แข็งตัว เกิดเป็นแหล่งแร่ทูติยภูมิแบบลานแร่ ซึ่งบัจจุบันมีการทำเหมืองบริเวณนั้น

คำสำคัญ : เขาพนมพา, ธรณีวิทยารายละเอียด, ศิลาวรรณนา

GEOLOGY AND PETROGRAPHY OF KHAO PHA-NOM-PHA, AMPHOE WANG SAIPHUN, CHANGWAT PHICHIT, THAILAND Peeranat Visadsri

Department of Geology, Faculty of Science, Chulalongkorn University, Bangkok, 10330, Thailand Email : downaza@hotmail.com

Abstract

Khao pha nom pha is a mountain in amphoe Wang Saiphun, Changwat Phichit, Thailand (1 km²). that have a gold panning and gold dredging. It causes to interest the source of gold. The purposes of this project are detailed geological survey in field area and petrography. In this study has collected 105 rock sample and select to make thin section 41 pieces

Khao pha nom pha consists of igneous rock, plutonic rock and pyroclastic rock. Pyroclastic rock have intruded by plutonic rock in latest Permian. Almost of igneous rock is andesitic lapilli tuff that have trending in NW, dipping in 40°, thickness least 350 m and covered by rhyolitic lapilli tuff. rhyolitic lapilli tuff are NE of Khao pha nom pha and all of Khao nong kham. rhyolitic lapilli tuff have thickness about 400 m that have intrude by micro diorite around North of Khao pha nom pha(10,000 km²), around SE of Khao pha nom pha(40,000 km²) and center of Khao pha nom pha that have trending in E-W(20 m x 300 m). Microdiorite have intruded by trachitic andesite that have trending in N-S(1.5 X 10 m). Metamophhic rock consist calsilcate and skarnoid. Calc- silicate are founded in SE of Khao pha nom pha around contact between andesitic lapilli tuff and micro diorite(least 50 cm). Skarnoid common founded around andesitic tuff and microdiorite at rim of quartz-carbonate veins and founded double of vein's size into host rock. Altered rock consist of retrograde skarn that found in andesitic lapilli tuff and micro-diorite which alteration from skarnoid caused by meteoric water process.Silicified rock founded around Khao nong kham and NE of Khao pha nom pha. Quatz-cabonate veins are found 0.5-50 cm around the center of Khao pha nom pha in NE trending, steep dipping. Unconsolidated sediment founded around Khao nom pha and Khao nong kham.

The characteristic in petrography that have 1) Andesitic lapilli tuffs have black-green color, porphylitic texture, flow texture. Phenocryst in andesitic lapilli tuffs are andesite, rhyolite rock fragment, quartz, plagioclase, honblend and groundmass are volcanic glass. Microlite consist of chlorite and albite. 2) Rhyolitic lapilli tuffs have white gray color, porphylitic texture,

flow texture. Phenocryst in rhyolitic lapilli tuffs are rhyolite rock fragment, quartz, plagioclase, K-feldspar and groundmass are volcanic glass. Almost of microlite is quartz. 3) Micro diorite have black color, holocrystalline texture, intergranular texture. Mineral composition in micro diorite consist of opaque, plagioclase, K-feldspar, Chlorite, Quartz and Actinolite. 4) Trachitic andesite have white color, porphylitic texture, flow texture and trachitic texture. Phenocryst are rhyolite rock fragment, quartz, plagioclase-feldspar and groundmass are volcanic glass. Almost of microlite is quartz.5) Veins have 6 type collated by timing;1.quartz-chlorite-pyroxene-opaque veins 2.quartz-pyroxene veins 3.quartz veins 4.quartz-pyroxene-opaque veins 5.quartz-calcite-actinolite-opaque veins(gold occurrence) and6.quartz-calcite-actinolite-pyroxene-epidote veins (gold occurrence)

Gold mineralizations at the Khao Pha Nom Pha are epithermal and low sulphidation. Host rock in this area is and esitic volcaniclastic rocks that have cal-silicate alteration and characterised by multiple hydrothermal alteration assemblages and quartz-carbonate (chloriteactinolite-epidote) replacements, veins and breccias.

The geology of Khoa Pha-Nom-Pha have pyroclastic rock that have the age about 250±6Ma (Latest permain). Stratigraphy of pyroclastic rocks in this area have andesitic lapilli tuff and rhyolitic tuff from oldest to youngest. Then andesitic lapilli tuff intruded by micro diorite cause some alteration to calc-silicate and cause andesitic lapilli tuff and micro diorite fracture. After that in hydrothermal processing, hydrothermal fluids leak through the fracture and became quartz veins in andesitic lapilli tuff and micro diorite. Causing skarnoid (garnet pyroxene) and retrograde skarn alteration that related to high grade gold area and primary gold deposite in quartz-carbonate veins In the late stage of hydrothermal process made silicified alteration in rhyolitc lapilli tuff. Then micro diorite intruded by trachitic andesite dyke. Eroded and wheathered process in rock and ore veins, transported and deposited in east of khao-phanom pha(placer deposit). The age of first deposit of Gold deposit is in Permo-Triassic and the age of second deposit of Gold deposit is in Triassic.

Keywords : Khao Pha-nom-pha, geology, petrography

		۰	/
ส	າວ	บ	ល្ង

หัวข้อ	หน้า
บทคัดย่อภาษาไทย	i
บทคัดย่อภาษาอังกฤษ	iii
กิตติกรรมประกาศ	V
สารบัญ	vi
สารบัญรูปภาพ	viii
สารบัญตาราง	xix
บทที่1:บทนำ	1
1.1 บทน้ำ	2
1.2 การเข้าถึงพื้นที่ศึกษา	4
1.3 ลักษณะภูมิประเทศ	5
1.4 ลักษณะภูมิอากาศ	5
1.5 เอกสารและงานวิจัย ทฤษฎี ที่เกี่ยวข้อง	5
1.6 วัตถุประสงค์	7
1.7 ขอบเขตงานวิจัย	7
1.8 ผลที่คาดว่าจะได้รับ	7
1.9 ขั้นตอนการวิจัย	8
1.10 แผนดำเนินงาน	10
บทที่2: ธรณีวิทยาทั่วไป	11
2.1 ธรณีวิทยาบริเวณกว้าง(regional geology)	12
2.2 การลำดับชั้นหิน (stratigraphy)	14
2.3 ธรณีโครงสร้าง (structural geology)	19
บทที่3: ธรณีวิทยารายละเอียด	21
3.1 การเก็บตัวอย่างในพื้นที่ศึกษา	22
3.2 ธรณีวิทยาในพื้นที่ศึกษา	25
3.2.1ธรณีวิทยารายละเอียด	25
3.2.2 การลำดับชั้นหิน	26
3.2.3 ธรณีโครงสร้าง	27

หัวข้อ	หน้า
บทที่4: การศึกษาศิลาวรรณนา	47
4.1 Macroscopic description	48
4.2 Microscopic description	71
บทที่5:การเปลี่ยนสภาพ	101
5.1 การเปลี่ยนสภาพ	102
52 Vein paragenesis	145
5.3 Mineral paragenesis	170
บทที่6:อภิปรายผลการศึกษา	
6.1 การศึกษาศิลาวรรณนา	174
6.2 การหาอายุ	174
6.3 ธรณีวิทยา	176
6.4 ลักษณะของแหล่งแร่	178
บทที่7:สรุปผลการศึกษา	189
7.1 สรุปผลการศึกษา	190
7.2 ข้อเสนอแนะ	192
เอกสารอ้างอิง	193
ภาคผนวก	195

..

สารบัญรูปภาพ

ราไ	ં પ	หน้า
ง - ราไที่ 1.1.1	แผนที่ประเทศไทยแสดงการกระจายตัวของแนวภเขาไฟ เลย-เพชรบรณ์-เกาะ	
ญ	ช้าง และเหมืองทองคำเขาพนมพา	3
รปที่ 1.2.1	ภาพแผนที่ภมิประเทศแสดงพื้นที่ศึกษา	4
า รปที่ 1.9.1	ภาพแสดงขั้นตอนการวิจัย (Methodology)	9
า ราไที่ 2.1.1	แผนธรณีวิทยาแสดงการแผ่กระจายของแนวภเขาไฟ เลย-เพชรบรณ์ ในยอ	13
ă — ·· — · · · ·	เพอร์โมไทรแอสสิก	
รูปที่ 2.2.1	แผนที่ธรณีวิทยาระวาง (NE 47-16)มาตราส่วน 1:250,000 (จงพันธ์ จง	14
	ลักษมณี และ นเรศ สัตยารักษ์, 2527)	
รูปที่ 2.3.1	รูปที่ 2.3.1 ภาพแผนที่ธรณีวิทยา และภาพตัดขวางของแหล่งแร่ทองคำชาตรี	20
	(Corbett, 2005 and Hill, 2004)	
รูปที่ 3.1.1	แผนที่ภูมิประเทศแสดงเส้นทางการเดินสำรวจและจุดเก็บตัวอย่างในพื้นที่	23
	ศึกษาซึ่งกระจายตัวอยู่ทั่วบริเวณเขาพนมพา และเขาหนองแขม	
รูป 3.2	แผนที่ธรณีวิทยาบริเวณและภาพตัดขวางบริเวณพื้นที่เขาพนมพา อำเภอวัง	24
	ทรายพูน จังหวัดพิจิตร (ดัดแปลงจาก แผนที่ภูมิประเทศ อำเภอวังทรายพูน	
	ระวาง 5141 IV ลำดับชุด 7017	
รูปที่ 3.2.1	หินโผล่แสดงรอยสัมผัสของชั้นหิน andesitic lapilli tuff ที่ถูกปิดทับด้วยหิน	30
	rhyolitic lapiili tuff	
รูปที่ 3.2.2	หินโผล่แสดงหิน Micro diorite แทรกตัดเข้ามาใน หิน andesitic lapilli tuff	30
รูปที่3.2.3	หินโผล่ แสดงการแทรกตัดของหิน Trachitic Andesitic dyke เข้ามาในหิน	32
	micro diorite ในแนว 340/85	
รูปที่ 3.2.4	หินโผล่ แสดงการแทรกตัดของหิน Micro diorite dyke เข้ามาในหิน	32
	andesitic lapilli tuff ในแนว 270/30 แล้วถูกหิน Trachitic Andesitic dyke	
	แทรกตัดเข้ามาในหิน micro diorite ในแนว 340/85 อีกครั้ง	
รูปที่ 3.2.5	หินโผล่ธรรมชาติ แสดงสายแร่ควอตซ์ซึ่งแทรกตัดเข้ามาในหินผุของหิน	34
	andesitic lapilli tuffซึ่งมีหญ้าปกคุลม โดยมีการวางตัวในแนว 230/70 NW	
.รูปที่ 3.2.6	หน้าผาหิน บริเวณบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A1ซึ่งเกิดจากการระเบิดตามแนว	34
	สายแร่ควอตซ์ไปในแนว ตะวันตกเฉียงใต้และตะวันออกเฉียงเหนือ	

รูป		หน้า
รูปที่ 3.2.7	ส่วนของหน้าเหมืองโดยมองไปทางตะวันตกเฉียงเหนือ เป็นหิน andesitic	36
	lapilli tuff และสายแร่ควอตซ์ บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A4 ที่ได้จากการ	
	ระเบิดตามแนวสายแร่ควอตซ์ไปในแนว ตะวันตกเฉียงใต้และ	
	ตะวันออกเฉียงเหนือ	
รูปที่ 3.2.8	บ่อขุดของชาวบ้านที่ได้จากเกิดเปิดหน้าดินเพื่อนำตะกอนไปร่อนทองเป็น	36
	ตะกอนเชิงเขาที่ยังไม่แข็งตัว ซึ่งถูกปิดทับโดยศิลาแลง บริเวณจุดเก็บตัวอย่าง	
	ที่ D3	
รูปที่ 3.2.9	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน andesitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข A11-	38
	1 ที่มีสีสดเป็นสีเขียวดำ สีผุเป็นสีดำ ซึ่งแสดงเนื้อหินแบบ porphyritic มีเนื้อ	
	ดอก ประกอบด้วย หินrhyolite แร่ควอตซ์(Qtz) และหิน andesite เนื้อพื้น	
	เป็นเนื้อละเอียด	
รูปที่ 3.2.10	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน rhyolitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข D5-2 ที่	38
	ที่มีสีสดเป็นน้ำตาลขาว สีผุเป็นน้ำตาลแดง ซึ่งแสดงเนื้อหินแบบ porphyritic	
	มีเนื้อดอก ประกอบด้วย หินrhyolite แร่ควอตซ์(Qtz) และแร่เฟลสปาร์(Fs)	
	เนื้อพื้นเป็นเนื้อละเอียด	
รูปที่ 3.2.11	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน micro diorite จากตัวอย่างหมายเลข C4-B ที่มีสด	40
	เป็นสีดำ มีสีผุเป็นสีเทาดำ ซึ่งแสดงเนื้อหินแบบ porphyritic มีเนื้อดอก	
	ประกอบด้วยแร่แอมฟิโบล(Amp)ที่เป็นสีดำ แร่ควอตซ์(Qtz) ที่เป็นสีขาว	
	เนื้อพื้นเป็นเนื้อละเอียด	
รูป 3.2.12	แผ่นหินหน้าเรียบ(rock slab)ของหินควอตซ์ จากตัวอย่างหมายเลข A2-3	40
	แสดง สายแร่Quartz มีสดเป็นสีขาว มีสีผุเป็นสีขาว ประกอบด้วยแร่ ควอตซ์	
	มากกว่า 90 เปอร์เซนต์ ทีเหลือ มี แร่ไพไรต์, แร่คาลโคลไพไรต์, แร่คลอไรต์,	
	แทรกอยู่ตามสายแร่ควอตซ์ สายแร่ที่พบส่วนใหญ่ มีลักษณะ colloform	
	texture	
รูปที่ 3.2.13	แผ่นหินหน้าเรียบของหินtrachitic andesite จากตัวอย่างหมายเลข A4-1 ซึ่ง	42
	เป็นพนังหินทราชิติกแอนดิไซต์ แสดงลักษณะของ lineation	
รูปที่ 3.2.14	ด้านข้างบ่อขุดของชาวบ้าน เป็นตะกอนเชิงเขาที่ยังไม่แข็งตัวบริวณจุดเก็บ	42
	ตัวอย่างที่ D3 แสดงลักษณะของเกรนที่เป็น เศษหินซึ่งสามารแบ่งออกเป็น	
	สองชนิด เศษหินandesitic lapilli tuf และเศษหินrhyolitic lapilli tuff ใน	
	matrix ที่ประกอบด้วย clayเป็นส่วนใหญ่	

ฐป		หน้า
รูปที่ 3.2.16	rose diagram จากข้อมูล veins จำนวน 24 ข้อมูลจากทั้งบริเวณพื้นที่ศึกษา	44
	แสดง veins ส่วนใหญ่มีแนวการวางตัวในแนว NNE-SSW และ NW-SE	
รูปที่ 3.2.17	rose diagram จากข้อมูล joint จำนวน 17 ข้อมูลจากทั้งบริเวณพื้นที่ศึกษา	46
	แสดง joint ส่วนใหญ่มีแนวการวางตัวในแนว NE-SW	
รูปที่ 4.1.1.1	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Andesitic lapilli tuff ที่ ตัวอย่างหมายเลข C5-A	52
รูปที่ 4.1.1.2	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Weak Andesitic lapilli tuff ที่ ตัวอย่างหมายเลข	52
	B6-2	
.รูปที่ 4.1.1.3.1	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน moderate altered andesitic tuff) ตัวอย่าง	54
	หมายเลข C2-B	
. รูปที่ 4.1.1.3.2	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน moderate altered andesitic lapilli tuff ตัวอย่าง	54
	หมายเลข B5-1	
รูปที่ 4.1.1.4	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน selective altered andesitic lapilli tuff ตัวอย่าง	56
	หมายเลข B13-1	
รูปที่ 4.1.1.5	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน strong altered andesitic lapilli tuff) ตัวอย่าง	56
	หมายเลข A5-2	
รูปที่ 4.1.1.6	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน intense altered andesitic lapilli tuff ตัวอย่าง	58
	หมายเลข C4-5	
รูปที่ 4.1.2.1	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Coarse grain rhyolitic lapilli tuff ตัวอย่าง	60
	หมายเลข D5-1	
รูปที่ 4.1.2.2	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Medium grain rhyolitic lapilli tuff ตัวอย่าง	60
	หมายเลข D2-5	
รูปที่ 4.1.2.3	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน fine grain rhyolitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	62
	D5-3	
รูปที่ 4.1.2.4	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน fine grain rhyolitic lapilli tuff D2 ซึ่งแสดงเนื้อ	62
	หินแบบ colloform band	
รูปที่ 4.1.2.5	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน medium altered andesitic lapilli tuff ตัวอย่าง	64
	หมายเลข A8-1 มีสภาพผุมาก	
รูปที่ 4.1.3.1	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน very fine grain micro diorite ตัวอย่างหมายเลข	66
	B15-1	
รูปที่ 4.1.3.3	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Medium grain micro diorite ตัวอย่าง C4-8	68

รูปที่ 4.1.3.4	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Coarse grain micro diorite ตัวอย่างหมายเลข	68
	C4-A	
รูปที่ 4.1.3.1	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Trachitic andesite ตัวอย่างหมายเลข 25-3-6	70
รูปที่ 4.1.3.2	แผ่นหินหน้าเรียบของหินTrachitic andesite และสายแร่ควอตซ์ ตัวอย่าง	70
	หมายเลข C6-3 แสดงการอมเศษหินแร่ควอตซ์ ในหิน Trachitic andesite	
	โดยบริเวณขอบของแร่ควอตซ์มีรอยไหม้(reaction rim) เกิดจากการทำ	
	ปฏิกิริยาของหินTrachitic andesite กับสายแร่ควอตซ์	
รูปที่ 4.2.1.1(ก,ข)	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	76
	A11-1 สายแร่คลอไรต์ตัดผ่านเข้ามาในหินชนิดนี้ด้วย(ทางด้านซ้ายมือของ	
	มี])	
รูปที่ 4.2.1.2(ก,ข)	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	78
	B10-1 แสดงลักษณะ เนื้อหินแบบ phophyritic เนื้อผลึกดอกที่เป็นเศษหิน	
	ประกอบด้วยแร่ โพแทสเซียมเฟลด์สปา และ แร่แพลกจิโอเคลส และมีเนื้อพื้น	
	เป็นไมโครไลต์ ของแร่ แอคทิโนไลท์ และเนื้อแก้ว	
รูปที่ 4.2.1.3(ก,ข)	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	80
	B10-1 แสดงลักษณะของแร่ฮอนเบลนด์ที่มีเนื้อหินแบบ embayment	
รูปที่ 4.2.1.4(ก,ข)	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	82
	B10-1 แสดงการแทนที่ของแร่คลอไรต์ และแอคทิโนไลท์ ในแร่แร่ฮอนเบลนด์	
	ซึ่ง ยังคงเหลือรูปผลึกฮอนเบลด์ให้เห็นอยู่ แสดงถึงการเปลี่ยนสภาพ	
รูปที่ 4.2.1.5(ก,ข)	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากตัวอย่าง	84
	หมายเลข C3-H มีเนื้อหินแสดงการใหล(flow texture) ของแร่คลอไรต์และแร่	
	แอลไบท์ ในเนื้อพื้น	
รูปที่ 4.2.2.1(ก,ข)	ภาพภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน rhyolitic lapilli tuff จากตัวอย่าง	86
	หมายเลข A8-1 แสดงลักษณะเนื้อหินแบบ corona ในแร่แพลกจิโอเคลสและ	
	โพแทสเซียมเฟลสปาร์ ซึ่งถูกกัดทำให้เห็นreaction rim	
รูปที่ 4.2.3.1(ก,ข)	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน micro diorite จากตัวอย่างหมายเลข 25-	90
	3-2	
รูปที่4.2.3.3(ก,ข)	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหินmicro diorite จากตัวอย่างหมายเลข C6-8	94
	ซึ่งแสดงแร่ฮอนเบลนด์ ที่แสดงลักษณะcleavage ทำมุม 120 องศา	

รูป		หน้า
รูปที่ 4.2.3.4(ก,ข)	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน micro diorite จากตัวอย่างหมายเลข C6-8	96
	แสดงลักษณะเนื้อหินแบบintergranular โดยมีผลึกแร่แพลกจิโอเคลสล้อม	
	ผลึกแร่ฮอนเบลนด์	
รูปที่ 4.2.4.1(ก,ข)	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน trachitic andesite จากตัวอย่างหมายเลข	98
	A4-1 แสดงแร่แพลกจิโอเคลสที่มีลักษณะ Carlsbad twin และแร่โพแทสเซียม	
	เฟลด์สปาร์ที่แสดงลักษณะ sieve texture	
รูปที่ 4.2.4.2(ก,ข)	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน trachitic andesite จากตัวอย่างหมายเลข	100
	C6-3 แสดงเนื้อหินแบบ trachitic ซึ่งเป็นการเรียงตัวของแร่เนื้อดอก	
	ประกอบด้วย แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ และแร่แพลกจิโอเคส	
รูปที่ 5.1	แผนที่ภูมิประเทศแสดงการเปลี่ยนสภาพบริเวณพื้นที่เขาพนมพา อำเภอวัง	104
-	้ ทรายพูน จังหวัดพิจิตร (ดัดแปลงจาก แผนที่ภูมิประเทศอำเภอวังทรายพูน	
	ระวาง 5141 IV ลำดับชุด 7017)	
รูปที่5.1.1.1	้ หินลอยขนาดใหญ่ของ สายแร่วอตส์-แคลไซต์-วอลลาสโทไนต์ –อิพืโดดด-กา	106
	เนต บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 ซึ่งแสดงการเปลี่ยนสภาพแบบ แคลซิลิเกต	
รูปที่ 5.1.1.2	้ แผ่นหินหน้าเรียบของ สายแร่วอตซ์-แคลไซต์-วอลลาสโทไนต์ –อิพีโดดด-กา	106
ч	เนต หมายเลขตัวอย่าง C6-6 แสดงการเปลี่ยนสภาพแบบ แคลซิลิเกต	
<u>ร</u> ูปที่ 5.1.1.3	จากกล้องจลทรรศน์ของ สายแร่วอตส์-แคลไซต์-วอลลาสโทไนต์ –อิพีโดดด-	108
ู (ก,ข)	้ กาเนต แสดงการอยู่ร่วมกันของแร่ต่างๆ แร่ควอตซ์ แร่แคลไซต์ แร่วอลลาสโท	
< · · /	ในต์ และ แร่กาเนต	
รปที่ 5.1.1.4(ก.ข)	ภาพจากกล้องจลทรรศน์ ของ สายแร่วอตส์-แคลไซต์-วอลลาสโทไนต์ –อิพื	110
an - () ,	้ โดดด-กาเนต จากแผ่นหินบางหมายเลข T0-10 จากตัวคย่างหมายเลข C6-6	-
	จากบริเวณจดเก็บตัวคย่างที่ C6 (รปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงการคย่ร่วมกัน	
	ขคงแร่ต่างๆ แร่วคลลาสโทไนต์ และ แร่คิพีโดดด	
รปที่ 5115 (ก ข)	ภาพจากกล้องจลทรรศน์ ของ สายแร่วอตส์-แคลไซต์-วอลลาสโทไนต์ –อิพี	112
ม <u>ี</u> ยา 0.1.1.0 (11, ย)	โดดด-กาเบต จากตัวคย่างหมายแลข C6-6 แสดงการคย่ร่ามกับของแร่ต่างๆ	112
	แร่ควาดตซ์ แร่แคลไซต์ แร่วาดลลาสโทไบต์ แร่แคคทิโบไลต์ และ แร่กาเบต	
จปที่ 5 1 1 6(ก ข)	ถาพจากกล้องจอทรรศบ์ของ สายแร่วอตส์-แออไซต์-กอออาสโทไบต์ _อิพี	11/
аци 0. н. н.О(н, ц)	โดดด กาเนต อากตัวอย่างหมายแอข C6 6 แสดเขื้อหิยแบบ interarowth	114
	แสดงการอยู่ร่างบริษัทธงบริษัทวรช บรุธุโพรออกซึ่ง แร่กอออกสโทโรเยเบิพไป	
	⁶⁹ 84617111900년941181076951171 6996167090111718 699.3.1.3787187616861	

xii

รูป		หน้า
รูปที่ 5.1.2.1	ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C3(รูปที่3.1.1	116
	หน้า 22) มีสีสดเป็นสีเขียวดำ มีสีผุเป็นสีดำเทา แสดงการเปลี่ยนสภาพแบบ	
	ควอตซ์-คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพิโดด-แอลไบต์-ไพไรต์ ซึ่งแสดงแร่ไพไรต์	
	ชัดเจน	
รูปที่ 5.1.2.2	ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C3 แสดงการ	116
	เปลี่ยนสภาพแบบควอตซ์-คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพีโดดด-แอลไบต์-ไพไรต์	
	ซึ่งแสดงแร่คาลโคไพไรต์ชัดเจน	
รูปที่ 5.1.2.3	หินลอยของหิน andesitic lapilli tuff บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1	118
	หน้า 22) ซึ่งเกิดการเปลี่ยนสภาพแบบ ควอตซ์-คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพื	
	โดดด-แอลไบต์-ไพไรต์	
รูปที่ 5.1.2.4	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข B2-1	118
	แสดงสายแร่ แร่ควอตซ์ตัดเข้ามาในหิน andesitic lapilli tuff ทำให้เกิดโซน	
	การเปลี่ยนสภาพแบบควอตซ์-คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพีโดดด-แอลไบต์-ไพ	
	ไรต์	
รูปที่ 5.1.2.4.1	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	120
(ก,-ฃ)	B2-1 แสดงเนื้อหินแบบ Colloform พบการไล่โซนการแปลสภาพจากขอบของ	
	สายแร่เข้าไปในกลางสายแร่ ดังนี้ อิพีโดดด แร่ควอตซ์ แร่คาลซิโดนี	
รูปที่ 5.1.2.4.2	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	122
(ก,-ฃ)	B2-1 พบการไล่โซนการเปลี่ยนสภาพจากขอบของสายแร่เข้าไปในกลางสาย	
	แร่ ดังนี้ แอลไบต์+คลอไรต์, แร่อิพีโดดด, แร่แอคทิโนไลต์ และแร่ควอตซ์ แร่	
	คาลซิโดนี	
รูปที่ 5.1.2.4.3	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ซึ่งถูกตัดด้วยสายแร่	124
(ก,-ฃ)	ควอตซ์-คาร์บอเนต ตัวอย่างหมายเลข B2-1 เป็นบริเวณ โซนแอลไบต์ +คลอ	
	ไรด์	
รูปที่ 5.1.2.4.4	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ซึ่งถูกตัดด้วยสายแร่	126
(ก,-ฃ)	ควอตซ์-คาร์บอเนต ตัวอย่างหมายเลข B2-1 เป็นบริเวณ โซนแอลไบต์ +คลอ	
	ไรต์ และแสดงลักษณะเฉพาะของแร่คลอไรต์คือ Bow-tie shape	
รูปที่ 5.1.2.5	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข C6-A	128
	แสดงสายแร่ แร่ควอตซ์ตัดเข้ามาในหิน เหย้าทำให้เกิดโซนการเปลี่ยนสภาพ	
	แบบควอตซ์-คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพีโดดด-แอลไบต์-ไพไรต์	

รูป		หน้า
รูปที่ 5.1.2.5.1	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	128
	C6-A แสดงเนื้อหินแบบ Colloform	
รูปที่ 5.1.2.5.2	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	130
(ก,-ฃ)	C6-Aแสดงการอยู่รวมกันของ แร่ควอตซ์ แร่อิพีโดดด แร่แคลไซต์	
รูปที่ 5.1.2.5.3	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	132
(ก,-ข)	C6-A แสดงการอยู่รวมกันของ แร่ควอตซ์ แร่อิพีโดดด แร่แคลไซต์	
รูปที่ 5.1.2.5.4	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	134
(ก,-ฃ)	C6-A สามารถแสดงได้ในแบบจำลองใน และยังแสดงการแทนที่ของแร่แอคทิ	
	โนไลต์ในแร่ฮอนเบลนด์	
รูปที่ 5.1.2.5.5	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	136
(ก,-ข)	C6-A	
	ยังแสดงการแทนที่ของแร่คลอไรต์ในแร่ฮอนเบลนด์และแร่แพลกจิโอเคลสอีก	
	ด้วย	
รูปที่ 5.1.2.5.6	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	138
(ก,-ข)	C6-A	
	แสดงการแทนที่ของแร่คลอไรต์ในแร่ฮอนเบลนด์อีกด้วย โดยแร่คลอไรต์มีสอง	
	ลักษณะคือ Fe rich chlorite ซึ่งมีสีฟ้า และ Mg rich Chlorote มีสีขาว	
รูปที่ 5.1.2.6	แบบจำลองการเปลี่ยนสภาพแบบ ควอตซ์-คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพีโดดด-	140
	แอลไบต์-ไพไวต์	
รูปที่ 5.1.3	หินโผล่บริเวณทางเดินลงเขาพนมพาของหิน Rhyolitic lapilli tuff บริเวณจุด	142
	เก็บตัวอย่างที่ A8(รูปที่3.1.1 หน้า 22) ซึ่งพบการเปลี่ยนสภาพแบบซิลิซิไฟด์	
รูปที่ 5.1.3.1	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหินrhyolitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข	144
(ก,-ข)	A8-1 ทั้งยังแสดงลักษณะเนื้อหินแบบ Skeletal ในแร่แพลกจิโอเคลส	
รูป 5.2.1 (ก)	แผ่นหินขัดมันของหิน andesitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข C3-H	147
	แสดงการตัดกันของสายแร่ในหิน andesitic lapilli tuff โดยสามารแสดงใน	
	แบบจำลองในรูป 5.2.1 (ข)	
รูป 5.2.1 (ข)	แบบจำลองการตัดกันของสายแร่จากรูป 5.2.1 (ก) มีการลำดับความสัมพันธ์	147
	โดยอาศัยหลักความสัมพันธ์ของการตัดกัน	

รูป		หน้า
รูป 5.2.2(ก)	แผ่นหินขัดมันของหิน andesitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข C3-H	149
	แสดงการตัดกันของสายแร่ในหิน andesitic lapilli tuff	
ភูป 5.2.2(ข)	แบบจำลองแผ่นหินขัดมันของหิน andesitic lapilli tuff จากตัวอย่าง	149
	หมายเลข C3-H แสดงการตัดกันของสายแร่ในหิน andesitic lapilli tuff	
รูป 5.2.3 (ข)	แบบจำลองการตัดกันของสายแร่จากรูป 5.2.3 (ก) โดยมีความสัมพันธ์	151
	Qtz+Opg+Px vein ซึ่งตัดผ่าน ChI vein	
รูป 5.2.4 (ข)	แบบจำลองการตัดกันของสายแร่จากรูป 5.2.4 (ก) โดยมีความสัมพันธ์ ดังนี้	153
	Qtz+Cal+Ep vein ซึ่งตัดผ่าน Qtz+Opg+Px vein ซึ่งได้มีการศึกษาศิลา	
	วรรณนาในรูป	
รูปที่ 5.2.1.1.1	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	155
(ก,ข)	C3-H แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff พบว่าเป็น	
	สายแร่ควอตซ์(Qtz)+คลอไรต์(Chr)+ไพรอกซีน(Px)+อิพีโดดด(Ep)+แร่โอเปก	
	(Opg)	
รูปที่ 5.2.1.1.2	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	157
(ก,ฃ)	C3-H แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff(รูปที่ 5.2.1)	
	พบว่าเป็นสายแร่ควอตซ์(Qtz)+คลอไรต์(Chr)+ไพรอกซีน(Px)+อิพีโดดด	
	(Ep)+แร่โอเปก(Opg)	
รูปที่ 5.2.1.2(ก,ข)	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	159
	C3-H แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff(รูปที่ 5.2.1)	
	พบว่าเป็นแร่ควอตซ์ (Qtz)+ไพรอกซีน(Px) ตัดผ่านแร่โพแทสเซียมเฟลด์สปาร์	
รูปที่ 5.2.1.3(ก,ข)	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	161
	C3-H แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff พบว่าเป็น	
	สายแร่คลอไรต์(ChI)ที่ตัดผ่านสายแร่ควอตซ์(Qtz)+ไพรอกซีน(Px)	
รูปที่ 5.2.1.4(ก,ข)	จากกแผ่นหินบางหมายเลข C3-H (2) ตัวอย่างหมายเลข C3-H แสดงสายแร่	163
	ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic Iapilli tuff พบว่าเป็นแร่ควอตซ์	
	(Qtz))+ไพรอกซีน(Px)+แร่โอเปก(Opg)	
รูปที่ 5.2.1.5.1	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	165
(ก,ข)	C3-H แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff พบว่าเป็น	
	สายแร่อิพีโดด(Ep)+ควอตซ์(Qtz)+แคลไซท์(Cal)	

รูป		หน้า				
รูปที่ 5.2.1.5.2	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข	167				
(ก,ข)	C3-H แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff พบว่าเป็น					
	สายแว่อิพีโดด(Ep)+ควอตซ์(Qtz)+แคลไซท์(Cal)ตัดผ่านสายแร่ควอตซ์					
	(Qtz)+ไพรอกซีน(Px)					
รูปที่ 5.2.1.6(ก,ข)	ภาพจากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ตัวอย่างหมายเลข					
	C3-H แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff พบว่าเป็น					
	สายแร่ควอตซ์(Qtz)+แอคทิโนไลต์(Act)+ แคลไซต์(Cal)+ออโทไพรอกซีน					
	(Px)+อิพีโดดด(Ep)					
รูปที่ 6.3.1	การเปรียบเทียบแผนที่ธรณีวิทยาบริเวณพื้นที่เขาพนมพา อำเภอวังทรายพูน	181				
	จังหวัดพิจิตร					
รูปที่ 6.3.2	แสดงการเปรียบเทียบแผนที่ธรณีเคมี กับแผนที่การเปลี่ยนสภาพ (ดัดแปลง	182				
	จาก แผนที่ภูมิประเทศ อำเภอวังทรายพูน ระวาง 5141 IV ลำดับชุด 7017)					
รูปที่ 6.4.1.1 (ก,ข)	หินลอยของหิน Andesitic lapilli tuff จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ แสดงสาย	184				
	แร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff พบว่าเป็นสายแร่ แร่ควอตซ์					
	คาร์บอเนต(คลอไรต์+ แอคทิโนไลท์+อิพีโดดด) ที่มีแร่ทองคำฝังประอยู่ในสาย					
	แร่ โดยดูได้จากภาพขยายในรูป รูปที่ 6.4.1.1 (ข)					
รูปที่ 6.4.2.1	ตัวอย่างหินสายแร่ควอตซ์ ของชาวบ้านซึ่งเก็บ จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่	186				
	A2 (รูปที่3.1.1 หน้า 22)แสดงสายแร่ แร่ควอตซ์ คาร์บอเนต(คลอไรต์+ แอคทิ					
	โนไลท์+อิพีโดดด) ที่มีแร่ทองคำฝังประอยู่ในสายแร่					
ถูปที่ 6.4.2.2	ตัวอย่างแร่ทองคำ ของชาวบ้านซึ่งเก็บได้จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ D3 (รูป	186				
	ที่3.1.1 หน้า 22) โดยการร่อนทองคำ แสดงลักษณะทองคำที่เป็นก้อน					
	มองเห็นได้ด้วยตาเปล่า					
รูปที่ 6.4.2.3	แผ่นหินหน้าเรียบ ของหิน andesitic lapilli tuff หมายเลขตัวอย่าง C6-A ซึ่ง	188				
	ถูกตัดด้วยสายแร่ควอตซ์ คาร์บอเนต(คลอไรต์+ แอคทิโนไลท์+อิพีโดดด) โดย					
	แสดงการสะสมตัวของแร่ทองในสายแร่ที่ไม่สามารถมองเห็นด้วยตาเปล่า					

รูป		หน้า
รูปที่ 6.4.2.4	แผ่นหินหน้าเรียบ ของหินสายแร่ควอตซ์ จากบริเวณเหมือทองคำชาตรี ซึ่ง	188
	พบว่าเป็นด้วยสายแร่ควอตซ์ คาร์บอเนต-แร่ซัลไฟด์ โดยแสดงการสะสมตัว	
	ของแร่ทองในสายแร่ที่ไม่สามารถมองเห็นด้วยตาเปล่า	
รูปที่ 8.1	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Andesitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข A3-1	197
	แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff ทำให้เกิดการ	
	เปลี่ยนสภาพแบบพอไพริติก แสดงจุดเก็บตัวอย่างเพื่อนำไปวิเคราะห์เคมี	
	ด้วยวิธี XRD	
_ิ รูปที่ 8.2	แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Andesitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข B4-1	197
	แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff แสดงจุดเก็บ	
	ตัวอย่างเพื่อนำไปวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD	
ู ูาปที่ 8.3	แผ่นหินหน้าเรียบของสายแร่ควอตซ์-แคลไซต์ –คลอไรต์- อิพีโดดด (แร่ดำ)	199
	จากตัวอย่างหมายเลข A2-3 และแสดงจุดเก็บตัวอย่างเพื่อนำไปวิเคราะห์เคมี	
	ด้วยวิธี XRD	
รูปที่ 8.4	แผ่นหินหน้าเรียบของสายแร่ควอตซ์-แคลไซต์ –คลอไรต์- (แร่ดำ) จาก	199
	ตัวอย่างหมายเลข A2-4 ที่ทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบพอไพริติก แสดง	
	จุดเก็บตัวอย่างเพื่อนำไปวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD	
รูปที่ 8.5	แผ่นหินหน้าเรียบของสายแร่ควอตซ์-ซัลไฟด์ จากตัวอย่างหมายเลข A2-2	201
	แสดงจุดเก็บตัวอย่างเพื่อนำไปวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD	
รูปที่ 8.6	แผ่นหินหน้าเรียบของสายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-วอลลาสโทไนต์-กาเนต จาก	201
	ตัวอย่างหมายเลข C6-6 ซึ่งเกิดจากการเปลี่ยนสภาพแบบแคลซิลิเกต และ	
	แสดงจุดเก็บตัวอย่างเพื่อนำไปวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD	
รูปที่ 8.1.1	แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้	202
	สายแร่ (รูป 8.1) จากตัวอย่าง A3-1	
รูปที่ 8.1.2	แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้	203
	สายแร่ (รูป 8.1) จากตัวอย่าง A3-1	
รูปที่ 8.1.3	แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณ	204
	ใกล้สายแร่ (รูป 8.1) จากตัวอย่าง A3-1	
รูปที่ 8.1.4	แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้	205
	สายแร่ (รูป 8.1) จากตัวอย่าง A3-1	

ฐป		หน้า
รูปที่ 8.2.1	แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้	206
	สายแร่ (รูป 8.2) จากตัวอย่าง B4-1	
รูปที่ 8.2.2	แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้	207
	สายแร่ (รูป 8.2) จากตัวอย่าง B4-1	
รูปที่ 8.2.3	แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้	208
	สายแร่ (รูป 8.2) จากตัวอย่าง B4-1	
รูปที่ 8.2.4	แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้	209
	สายแร่ (รูป 8.2) จากตัวอย่าง B4-1	
รูปที่ 8.3.1	แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้	210
	สายแร่ (รูป 8.2) จากตัวอย่าง B4-1	
รูปที่ 8.4.1	แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างสายแร่ควอตซ์ บริเวณในสายแร่	211
	ควอตซ์ จากตัวอย่าง A2-4 จากตัวอย่าง A4	
รูปที่ 8.5.1	แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างสายแร่ควอตซ์ บริเวณในสายแร่	212
	ควอตซ์ จากตัวอย่าง A2-2	
รูปที่ 8.6.1	แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างสายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-วอลลาสโท	213
	ในต์-กาเนต บริเวณในสายแร่ควอตซ์ (รูป 8.6) จากตัวอย่าง C6-6	

สารบัญตาราง

	5	
ตารางที่		หน้า
ตารางที่ 1.10.1	ตารางแสดง แผนดำเนินงาน (work plan)	10
ตารางที่ 4.1	Mineral symbols for rock-forming mineral (Kretz, 1983	74
ตารางที่ 5.3.1	paragenetic sequence ของแร่ การเปลี่ยนสภาพและ สายแร่	172

บทที่1: บทนำ

- 1.1 บทน้ำ
- 1.2 การเข้าถึงพื้นที่ศึกษา
- 1.3 ลักษณะภูมิประเทศ
- 1.4 ลักษณะภูมิอากาศ
- 1.5 เอกสารและงานวิจัย ทฤษฎี ที่เกี่ยวข้อง
- 1.6 วัตถุประสงค์
- 1.7 ขอบเขตงานวิจัย
- 1.8 ผลที่คาดว่าจะได้รับ
- 1.9 ขั้นตอนการวิจัย
- 1.10 แผนดำเนินงาน

1.1 บทนำ

ทองคำเป็นโลหะมีค่าที่รู้จักกันดีตั้งแต่อดีตถึงปัจจุบัน โดยความสำคัญของทอง คำนั้น ใช้เป็น ตัวแทนของสภาวะการเงินของแต่ละประเทศ สำหรับในประเทศไทยนั้นมีการทำเหมืองทองคำมาตั้งแต่สมัย สุโขทัย ปัจจุบันประเทศไทยมีแหล่งแร่ทองคำทั้งระดับตื้นและระดับลึก ซึ่งหนึ่งในนั้นก็คือเหมืองทองเขา พนมพาก็เป็นหนึ่งในเหมืองทองที่เป็นที่รู้จักกันดีเนื่องจาก เมื่อประมาณปีพ.ศ.2541ได้มีข่าวการตื่นทองที่ บริเวณ เขาพนมพา อำเภอวังทรายพูน จังหวัดพิจิตร โดยมีชาวบ้านทั้งบุคคลในพื้นที่ และนอกพื้นที่ต่าง แย่งกันเข้าไปบุกรุก เพื่อขุดทองในพื้นที่นี้และทำเหมืองขุดที่ไม่มีมาตราฐาน ประกอบกับเรื่องการแย่งชิง ผลประโยชน์ในพื้นที่ เป็นเหตุให้มีผู้เสียชีวิตจำนวนมากในเหตุการณ์ตื่นทองครั้งนั้น ซึ่งต่อมาทางกรม ทรัพยากรธรณีวิทยาจึงเข้าไปทำการศึกษาและประเมินศักยภาพในพื้นที่นี้ พบว่าเป็นการเกิดทองแบบลาน แร่ (Placer deposit)ที่เกิดจากสายแร่ควอตซ์ (quartz)ที่ตัดเข้ามาในหินไมโครไดออไรต์ (Microdiorite)แล้ว เกิดการผุพังเป็นลานแร่อยู่บริเวณเชิงเขาพนมพาด้านตะวันออกซึ่งมีปริมาณสำรองประมาณ 360 กิโลกรัม (กรมทรัพยากรธรณี,2544)ซึ่งปัจจุบันทางองค์การบริหารส่วนจังหวัดพิจิตรได้รับสัมปทานทำเหมืองขุดเพื่อ การท่องเที่ยวเปิดให้ประชาชนเข้ามาร่อนแร่ได้ในจำนวนจำกัด เพื่อแก้ไขปัญหารการบุกรุกแย่งชิงขุดทอง ในพื้นที่

เขาพนมพานั้นตั้งอยู่ในบริเวณแนวภูเขาไฟที่เรียกว่า Loei-Pethchabun-KoChang volcanic belt ของ Jungyusuk และ Khositanont, 1992 (รูปที่ 1.1.1)ซึ่งเป็นบริเวณที่มีการตกสะสมตัวของแร่ต่างๆ มากมาย โดยเฉพาะ ทองคำ ทองแดง แมงกานีส เหล็ก แบไรต์ ซึ่งส่วนใหญ่เป็นแร่ที่มีความสำคัญทาง เศรษฐกิจ ซึ่งมีลักษณะการเกิดทองในหลายลักษณะ ในแต่ละพื้นที่ โดยมีทั้งการเกิดทองแบบปฐมภูมิและ ทุติยภูมิ (Jungyusuk and Khositanont, 1992)

จากข้อมูลดังกล่าวทำให้เราทราบถึงธรณีวิทยาของพื้นที่บริเวณเขาพนมพานี้ ที่ในอดีตเคยเป็น แหล่งศักยภาพของทองคำ นอกเหนือจากแหล่งแร่ที่มีลักษณะแบบลานแร่ และเป็นที่น่าศึกษาอย่างยิ่งว่า ลักษณะทางธรณีวิทยาแบบละเอียดของพื้นที่ ที่มีทองในบริเวณนี้มีลักษณะอย่างไร มีประวัติทางธรณี อย่างไร และมีความสัมพันธ์อย่างไรกับการเกิดทองในพื้นที่ใกล้เคียง จึงเป็นที่มาของการศึกษาธรณีวิทยา แบบละเอียดบริเวณพื้นที่ เขาพนมพา อำเภอ วังทรายพูน จังหวัด พิจิตร โดยข้อมูลที่ได้นั้น จะสามารถ นำไปใช้เพื่อเป็นประโยชน์กับประเทศชาติต่อไปในอนาคต ในเรื่องของการสำรวจหาแหล่งแร่ ที่มีลักษณะ ทางธรณีวิทยาที่คล้ายกัน



รูปที่ 1.1.1 แผนที่ประเทศไทยแสดงการกระจายตัวของแนวภูเขาไฟ เลย-เพชรบูรณ์-เกาะช้าง และ เหมืองทองคำเขาพนมพาซึ่งอยู่บริเวณส่วนกลางของแนวภูเขาไฟ (ดัดแปลงจาก Jungyusuk และ Khosithanont, 1992)



รูปที่ 1.2.1 ภาพแผนที่ภูมิประเทศแสดงพื้นที่ศึกษา

จากแผนที่ภูมิประเทศมาตราส่วน1:50,000 ระวาง 5141IV ลำดับชุด L7017 อำเภอวังทรายพูน พบว่าพื้นที่ศึกษาเขาพนมพา ตั้งอยู่ในอำเภอวังทรายพูนจังหวัดพิจิตร มีขนาดประมาณ 1.5ตารางกิโลเมตร โดยเขาพนมพาเป็นเขาลูกโดดวางตัวอยู่ในแนวเหนือใต้ อยู่ทางทิศใต้ของบ้านเขาขมิ้น และอยู่ทางทิศเหนือ ของเขาเจ็ดลูก และมีเขาหนองแขมอยู่ทางตะวันออกเฉียงเหนือ

จากรูปที่
1.2.1 แสดงพื้นที่สำรวจซึ่งสามารถเดินทางเข้าได้สะดวกตลอดทุกฤดูกาล จาก
กรุงเทพมหานคร โดยใช้ทางหลวงแผ่นดินหมายเลข 32 ผ่านจังหวัดพระนครศรีอยุธยา อ่างทอง สิงห์บุรี
ไปจนถึงอำเภออินทร์บุรี จากนั้นแยกขวามือไปตามทางหลวงแผ่นดินหมายเลข 11 ผ่านอำเภอตากฟ้าและ
อำเภอหนองบัว จังหวัดนครสวรรค์ อำเภอดงเจริญ อำเภอทับคล้อ จังหวัดพิจิตร ไปจนถึงโรงเรียนบ้าน

หนองลากค้อน อำเภอวังทรายพูน จังหวัด พิจิตร (ระว่างกิโลเมตรที่60/800) แล้วแยกซ้ายมือไปตาม ถนนคอนกรีต เป็นระยะทาง 3 กิโลเมตร ถึงโรงเรียนบ้านเขาพนมพา จากนั้นแยกไปทางซ้ายมืออีก ประมาณ 500 เมตร จะถึงเขาพนมพา

1.3 ลักษณะภูมิประเทศ

พื้นที่ศึกษาเป็นภูเขาที่ไม่สูงมากนักและโดยรอบเป็นที่ราบ โดยบริเวณเชิงเขามีความสูงจาก ระดับน้ำทะเล 50 เมตร ส่วนยอดเขาสูงประมาณ 155 เมตร แนวของภูเขาวางตัวในแนวทิศเหนือ -ใต้ บริเวณรอบเขาพนมพาค่อนข้างเป็นที่ราบทางด้านตะวันออกของเขาพนมพามีการระเบิด เปิดหน้าเหมือง ทิ้งไว้ หลายจุด และบริเวณพื้นที่ราบเชิงเขาด้านตะวันออก มีลักษณะเป็นหลุมเป็นบ่อซึ่งเกิดจากกาขุดของ ชาวบ้านในพื้นที่ มีเขาหนองแขมสูงประมาณ 100 เมตร และเขาเจ็ดลูกอยู่ทางทิศตะวันออกเฉียงเหนือและ ทางทิศใต้ตามลำดับ ส่วนสภาพป่าไม้เป็นไม้เบญจพรรณ มีต้นไม้ขนาดเล็กปกคลุมอยู่ทั่วไป มีไม้ไผ่และ หมามุ่ยจำนวนมาก

1.4 ลักษณะภูมิอากาศ

พื้นที่ศึกษา มีภูมิอากาศแบบเขตร้อน อยู่ในเขตอิทธิพลของลมมรสุมตะวันตกเฉียงใต้ ลมมรสุม ตะวันออกเฉียงใต้ และลมมรสุมตะวันออกเฉียงเหนือ โดยสามารถแบ่งออกเป็น 3 ฤดู คือ ฤดูฝนจะมีฝน ตกชุก เริ่มตั้งแต่เดือนพฤษภาคม ถึง เดือนตุลาคม ฤดูหนาวอากาศจะไม่หนาวจนเกินไป เริ่มตั้งแต่เดือน พฤศจิกายน ถึง เดือนกุมภาพันธ์ ฤดูร้อนอากาศจะร้อนอบอ้าว เริ่มตั้งแต่เดือนมีนาคม ถึง เดือนเมษายน สภาพอากาศในพื้นที่นี้เหมาะสมสำหรับการเพาะปลูก ตลอดทั้งปีหากมีปริมาณน้ำฝนเพียงพอ

1.5 เอกสารและงานวิจัย ทฤษฏี ที่เกี่ยวข้อง

งานวิจัยที่เกี่ยวข้องเพื่อใช้ในการศึกษาหากมองในภาพกว้าง เขาพนมพาเป็นส่วนหนึ่งของ โครงสร้างทางธรณีวิทยาที่เรียกว่า ในแนวภูเขาไฟเลย -เพชรบูรณ์-เกาะช้าง ซึ่งเป็นแนวเขตมุดตัวของเปลือก โลกที่เกิดจากแผ่นเปลือกโลกส่วนมหาสมุทรมุดตัวลงไปใต้แผ่นเปลือกโลกอีกแผ่นหนึ่ง(Crossing, 2004) ทำ ให้เกิดกระบวนการหลอมละลายบางส่วนของแผ่นเปลือกโลกที่มุดตัวลงไปทำให้เกิดเป็นหินหนืด (ปัญญา จารุศึริ และ คณะ, 2546) <u>จากการศึกษาของ Jungyusuk and Khositanont,1992 :</u>

เขาพนมพาตั้งอยู่ในบริเวณ Loei-Pethcabun-Ko chang volcanic belt ซึ่งเป็นบริเวณที่มีการตก สะสมตัวของแร่ต่างๆมากมาย โดยเฉพาะ พวกทองคำ ทองแดง แมงกานีส เหล็ก แบไรต์ ซึ่งส่วนใหญ่เป็น แร่ที่มีความสำคัญทางเศรษฐกิจ ซึ่งมีการเกิดทอง คำในหลายลักษณะ ในแต่ละพื้นที่ โดยมีทั้งการเกิดทอง แบบปฐมภูมิ(primary deposit) และแบบทุติยภูมิ(secondary deposit)

<u>จากการศึกษาของ จงพันธ์ จงลักษมณี และนเรศ สัตยารักษ์,2527 :</u>

บริเวณรอบเขาพนมพาเป็นที่ราบ ส่วนใหญ่เป็นตะกอนที่ยังไม่แข็งตัวอายุน้อยกว่า 1 ล้านปี ซึ่งอยู่ ในยุคควอเทอร์นารี (Quaternary) ประกอบด้วยตะกอนเหลือค้าง(residual deposit)ตะกอนที่สะสมตัว ตามที่ราบเชิงเขา (slope wash deposit) และตะกอนที่สะสมตัวบริเวณที่ราบลำน้ำประสานสาย (braided plain deposit) ส่วนภูเขาลูกโดดซึ่งมีเขาพนมพา เขาขมิ้น เนาขึ้นาค เขาเจ็ดลูก เขาซะอมมและเขาตะพาน นาค พบหินภูเขาไฟ (volcanic rock)ชนิดไรโอไรต์(rhyolite)แอนดีไซต์(andesite)และหินภูเขาไฟ(tuff)หิน อัคนีแทรกซอน(intrusive rock)ชนิดไดออไรต์(diorite) ซึ่งมีอายุประมาณ200-300 ล้านปี ในยุคเพอร์เมียน ถึงไทรแอสสิก(permo-triassic)

ลักษณะทางธรณีวิทยาแบบละเอียดบริเวณเขาพนมพา อำเภอวังทรายพูน จังหวัดพิจิตร พบว่า ลักษณะทางธรณีวิทยาเขาพนมพานี้เป็นหินไมโครไดออไรต์แล้วมีสายแร่Quartzตัดเขามาในหินดั้งเดิมโดย มีสายแร่ทองปะปนมาด้วย ต่อมาเกิดการผุกร่อนทำให้เหลือแร่ทอง คำตกเป็นลานแร่อยู่บริเวณเชิงเขาดังที่ พบในปัจจุบัน

<u>จากการศึกษาของ Lawrence D.Meinert,2004 :</u>

Skam deposit เกิดขึ้นมาบนโลก สามารถแบ่งใหญ่ได้เป็น 7 แบบ(Fe,W,Au,Cu,Zn,Mo,Sn) โดย สามารถ บรรยายลักษณะเด่นทางธรณี และธรณีเคมี ที่สำคัญของแต่ละประเภทได้ โดยใช้ศึกษาซึ่ง อาศัยตัวแปรของ Geophysical และ Geochemistry ของ Skam deposit มาอภิปราย โดยมุ่งประเด็น ไปทางด้าน Petrology(ศิลาวรรณนา) และ Tectonic(ธรณีแปรสัณฐาน) ซึ่งจะบ่งบอกถึง Skam formation อย่างไรก็ตาม Skam deposit model นั้นจะเป็นประโยชน์เพื่อใช้เป็นพื้นฐานในการ mapping ต่อไป <u>จากการศึกษาของ ปัญญา จารุศิริ และคณะ. 2546 :</u>

แหล่งแร่ทองคำน้ำร้อนอุณหภูมิต่ำ แบบสภาพกรดต่ำมักเกิดร่วมอยู่กับสายแร่ควอตซ์จำพวกประจุ ช่อง สำหรับสินแร่ในแหล่งแร่แบบสภาพกรดต่ำ ที่พบได้แก่แร่สฟาเลอไรต์และอาร์ซิโนไพไรต์ และยังมักพบ แร่ไร้ค่าได้แก่ แร่อะดูลาเรียและแคลไซต์

<u>จากการศึกษาของ James & Cumming, 2007</u>

แหล่งแร่ทองคำน้ำร้อนอุณหภูมิต่ำ แบบสภาพกรดต่ำ ซึ่งมีหินเหย้าเป็นหินภูเขาไฟ และหินตะกอน ภูเขาไฟ โดยลักษณะของการเข้ามาของน้ำยาแร่ร้อนหลายครั้ง ทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพ แบบ Sericiteillite-quartz-pyrite and illite-smectite alteration, later chlorite-(epidote-calcite-pyrite)และ adulariaquartz-sericite-pyrite โดยแร่ทองคำและเงิน เกิดใน แร่ควอตส์-คาร์บอเนต (คลอไรต์-อะดูลาเรีย) ใน ลักษณะ การแทนที่ของแร่, สายแร่ และการเชื่อมหินกรวดเหลี่ยม ซึ่งสินแร่มีค่านั้นจะอยู่ในสายแร่ซึ่งได้รับ อิทธิพลจากการตัดกันของโครงสร้างรอยแตกในหินเหย้าและขนาดทองคำแหล่งทองคำชาตรีนั้นไม่สามารถ มองเห็นได้ด้วยตาเปล่า

1.6 วัตถุประสงค์

ศึกษาธรณีวิทยาโดยละเอียดของพื้นที่ศึกษา เขาพนมพา จังหวัดพิจิตรและเพื่อทราบศิลาวรรณนา ของพื้นที่ศึกษา

1.7 ขอบเขตงานวิจัย

การวิจัยนี้เน้นศึกษาลักษณะทางธรณีวิทยาโดยละเอียดโดยใช้ข้อมูลจากการศึกษา ภาคสนามและข้อมูลโทรสัมผัส เพื่อทำแผนที่ธรณี วิทยา(geologic map) และภาพตัดขวาง(crosssection)โดยอาศัยข้อมูลบางส่วนจากธรณีฟิสิกส์ และศึกษาศิลาวรรณ นาและศิลาเคมีเพื่อบ่งบอกชนิดหิน และการเปลี่ยนแปลงสภาพ(alteration)ของหิน ในบริเวณพื้นที่เขาพนมพา อำเภอวังทรายพูน จังหวัดพิจิตร รวมทั้งอธิบายประวัติทางธรณีวิทยาในพื้นที่ศึกษา เพื่อนำไปเปรียบเทียบกับการเกิดทองบริเวณใกล้เคียง และเป็นข้อมูลเพื่อการศึกษาต่อไปในอนาคต

1.8 ผลที่คาดว่าจะได้รับ

ทราบประวัติทางธรณีวิทยาบริเวณเขาพนมพา ทั้งยังสามารถเชื่อมโยงกับลักษณะการเกิด แหล่งแร่ทองในบริเวณนี้ได้

1.9 ขั้นตอนการวิจัย

1.9.1 ขั้นตอนงานวิจัย

1.9.1.1. กำหนดรายละเอียดพื้นที่ ขอบเขต วัตถุประสงค์ แนวคิด และเหตุผลในการศึกษา

1.9.1.2. ค้นหาและศึกษาข้อมูลและแหล่งอ้างอิงที่เกี่ยวข้องกับงานวิจัย

1.9.1.3. สำรวจภาคสนาม และเก็บตัวอย่าง

1.9.1.4. ศึกษาและวิเคราะห์ตัวอย่างในห้องปฏิบัติการ

1.9.1.5. ประมวลผล วิเคราะห์ และสรุปผล

1.9.1.6. สรุปและเตรียมเสนองานวิจัย

1.9.2 ระเบียบงานวิจัย

1) ศึกษาข้อมูลพื้นฐาน และข้อมูลศึกษาเบื้องต้น

- 1.1 ศึกษารายงานและการวิจัยที่เคยมีผู้ศึกษามาแล้ว
- 1.2 รวบรวมข้อมูลพื้นฐานที่ได้จากรายงานเก่าแล้วนำมาประยุกต์ใช้กับงานวิจัยที่จะ

ทำการศึกษา

1.3 แปลภาพถ่ายทางอากาศและภาพถ่ายดาวเทียมเพื่อวางแผนในการออกภาคสนาม
2) ศึกษาลักษณะทางธรณีวิทยาในบริเวณพื้นที่ศึกษา

- 2.1 ศึกษาคุณสมบัติทางกายภาพรวมทั้งโครงสร้างทางธรณีวิทยาในพื้นที่ศึกษา เพื่อแยก ความแตกต่างระหว่างชั้นหินและสามารถระบุว่าอยู่ในกลุ่มหินไหน
- 2.2 เก็บตัวอย่างมาศึกษาในห้องปฏิบัติการ
- 2.3 นำข้อมูลที่ได้มาทำแผนที่ธรณีวิทยาแบบละเอียด
- สึกษาในห้องปฏิบัติ
 - 3.1 ศึกษาศิลาวรรณนา
 - 3.1.1 นำตัวอย่างที่เก็บมาศึกษาในห้องปฏิบัติการ ด้วยการทำแผ่นหินบาง และศึกษาด้วยPolarizing microscope
 - 3.1.2 ถ่ายรูปแผ่นหินบาง
 - 3.2 ศึกษาศิลาเคมี
 - 3.2.1 วิเคราะห์ตัวอย่างด้วย วิธี XRD
- 4) รวบรวมและวิเคราะห์ข้อมูลที่ได้จากภาคสนามและจากห้องปฏิบัติการ

4.1 รวบรวมและวิเคราะห์ข้อมูลที่ได้จากลักษณะทางธรณีวิทยา การศึกษาโครงสร้าง การศึกษาศิลาวรรณนา และการศึกษาศิลาเคมี

4.2 ตีความและประมวลผล เพื่อบอกถึงประวัติทางธรณีวิทยาและการเกิดแร่ทองคำใน บริเวณนี้ได้

- 5) สรุปและเตรียมเสนองานวิจัย
 - 5.1 สรุปความสัมพันธ์ลักษณะทางธรณีวิทยาของพื้นที่ศึกษาเพื่ออธิบายประวัติทาง ธรณีวิทยา และการเกิดทองบริเวณพื้นที่เขาพนมพานี้ และ เปรียบเทียบกับพื้นที่ ข้างเคียงที่มีการเกิดทอง
 - 5.2 เตรียมเสนอผลงานโดยการจัดเตรียมข้อมูลที่นำไปเสนอให้พร้อมจัดทำสื่อที่จะนำเสนอ ให้เหมาะสม
 - 5.3 ส่งผลงานการวิจัย จัดทำเป็นรูปเล่มให้เหมาะสม และส่งตามกำหนดเวลาที่วางไว้

ขั้นตอนงานวิจัย (Methodology)



รูปที่ 1.9.1 ภาพแสดงขั้นตอนการวิจัย (Methodology)

1.10 แผนดำเนินงาน (work plan)

ระยะเวลาการทำวิจัย เริ่มตั้งแต่ เดือนเมษายน 2552 ถึง เดือนมีนาคม 2553

เดือน ขั้นตอนการวิจัย	เม.ย.	พ.ค.	มิ.ย.	ก.ค.	ଶ.ค.	ก.ย.	୭.ค.	พ.ย.	ธ.ค.	ม.ค	ก.พ.	มี.ค.
- ค้นหาและศึกษาข้อมูลที่แหล่งอ้างอิงที่												
เกี่ยวข้องกับงานวิจัย												
ออกภาคสนามและเก็บตัวอย่างหิน												
จัดทำแผ่นหินบางและศึกษา												
ศิลาวรรณนา												
วิเคราะห์ธรณีเคมีโดยใช้วิธี XRD												
รวบรวมและวิเคราะห์ผลที่ได้จาก												
ภาคสนาม												
สรุปและเตรียมเสนองานวิจัย												
ส่งแงแปลงเอโอองอ่างงางเกิดัยเออังที่1			5									
สงเธบบเสษายาวา เกา เนาสยศาวกา			0									
เขนอเพรงร. 174.1หาวิศย			8									
ส่งแบบเสนอโครงร่างงานวิจัยฉบับ			28									
สมบูรณ์												
ส่งรายงานความก้าวหน้า								4		6		
สัมมนา											12	
ส่งรายงานฉบับสมบูรณ์												5

ตารางที่ 1.10.1 **ตารางแสดง แผนดำเนินงาน (work pla**n)

บทที่2: ธรณีวิทยาทั่วไป

- 2.1 ธรณีวิทยาบริเวณกว้าง (regional geology)
- 2.2 การลำดับชั้นหิน (stratigraphy)
- 2.3 ธรณีโครงสร้าง (structural geology)

2.1 ธรณีวิทยาบริเวณกว้าง(Regional geology)

บริเวณพื้นที่ศึกษาเขาพนมพา อยู่แนว ภูเขาไฟเลย เพชรบูรณ์ ในยุค เพอโม-ไทรแอสสิก (Permo – Triassic volcanic rocks of the Loei – Petchabun Volcanic Belt) ซึ่งแผ่กว้างในบริเวณภาคเหนือของ ประเทศไทย ประเทศลาว และแผ่กว้างไปถึงทางทิศใต้ของอ่าวไทย ซึ่งแนวภูเขาไฟนี้มีความสัมพันธ์กับการ มุดตัวของแผ่นฉานไทยลงไปใต้แผ่นอินโดไซนา และเป็นผลให้เกิดแนวตะเข็บ (Suture)ในช่วงยุคไซลูเรียน และยุคไทรแอสสิก(Metcalfe, 1996)

แผ่นฉานไทยมีองค์ประกอบหลักเป็นหินแกรนิตยุคพรีแคมเบรียน (Precambrian granitoids), ออโทไนส์และพาราไนส์(ortho and para – gneisses) และ ถูกปิดทับด้วย หินตะกอน ยุคพาลีโอโซอิก และยุคมีโซโซอิก(Paleozoic and Mesozoic sedimentary rocks)

ส่วนแผ่นอินโดไซนา ประกอบด้วยหินยุคกลางของพาลีโอโซอิก (Middle Paleozoic rocks) และ หินคาร์บอเนตยุคเพอร์เมียน (Permian platform carbonate)และหินตะกอนน้ำลึก (deep water clastic sedimentary rocks), หินภูเขาไฟและหินตะกอนภูเขาไฟ ยุคเพอร์เมียน (Permian volcanic and volcanic clsatictc rocks) และถูกแทรกดันภายหลังโดย หินแกรนิตยุค ไทรแอสสิก ถึง ครีเทเซียส (Triassic to Cretaceous granitoids) และส่วนด้านบนสุดของแผ่นอินโดไซนาถูกปกคุลมมากที่สุดด้วย หินตะกอนชั้น สีแดงชุดหินโคราช (The red – bed Khorat Group sediments) อย่างไรก็ตามเรื่องของช่วงเวลา และ ลักษณะของการชนกันของทั้งสองแผ่นทวีปยังเป็นข้อขัดแย้งกันอยู่ยังหาข้อสรุปยังไม่ได้ (Bunopas, 1981; Helmcke, 1986, Chaodumrong, 1992) และหินแกรนิตมากมายนั้นเกิดขึ้นเป็นแนวภูเขาไฟเลย-เพชรบูรณ์หลังจากการชนกัน

แนวภูเขาไฟเลย-เพชรบูรณ์ นั้นถูกพิจารณาให้เกิดจากการมุดตัวของแผ่นมหาสมุทรลงไปใต้แผ่น ทวีปอินโดไชนา ในช่วงไซลูเรียน และไทรแอสสิก ซึ่ง Charusiri et al. (2001) ได้เสนอว่าเป็น island arc complexes (the Nakhon –Thai volcanic arc and the Lampang – Chiang – Rai volcanic arc) และ ยังรวมถึงแหล่งแร่ที่เกิดแบบอุณหภูมิต่ำที่พัฒนาในช่วงต้นของยุคแคมเบรียน ถึงช่วงต้นยุคไทรแอสสิก ที่ อยู่ระหว่าง อินโดไชนาและฉานไทยเทอเรน (Indochina and Shan – Thai Terranes) (Charusiri, 2001)





ในยุคเพอร์โมไทรแอสสิก (ดัดแปลงจาก Cumming, 2006)

2.2การลำดับชั้นหิน(Stratigraphy)



รูปที่ 2.2.1 แผนที่ธรณีวิทยาระวาง (NE 47-16)มาตราส่วน 1:250,000 (จงพันธ์ จงลักษมณี และ นเรศ สัตยารักษ์, 2527)
2.2 การลำดับชั้นหิน(Stratigraphy)

หินตะกอนในพื้นที่ สามารถแบ่งเป็น 6 หมวดหิน เรียงจากแก่ไปอ่อน

หมวดหินดอกดู่ (Dok Du formation) (จงพันธ์ จงลักษมณี และ นเรศ สัตยารักษ์ , 2527) พบแผ่ กระจายบริเวณภูดอกดู่ ภูลาดกั่ว อำเภอศรีบุญเรือง จังหวัดอุดรธานี และต่อแนวเทือกเขาขึ้นไปทางเหนือ ลักษณะหินชั้นล่างสุดได้แก่ชั้นหินเซิร์ต หินชั้นบนสุดทางด้านตะวันตก วางตัวต่อเนื่องเข้าไปหาหมวดหิน ห้วยส้ม ส่วนทางด้านตะวันออกจะถูกปกคลุมโดยกลุ่มหินโคราชแบบรอยชั้นไม่ต่อเนื่องเชิงมุม

การวางตัวของชั้นหินจากล่างสุดเป็นพวกหินเชิร์ตสีชมพูถึงดำ มีความหนาตั้งแต่ 3 เซนติเมตร ถึง 1 เมตร โดยมีหินดินดานเนื้อซิลิกาสีเทาอ่อน สลับอยู่เป็นชั้นบางๆ ตอนบนเป็นหินดินดาน สีเทาดำและหิน เกรย์แวกเนื้อหยาบ ถัดขึ้นไปเป็นหินเชิร์ตชั้นหนา มีหินดินดาน และหินควอร์ตไซต์สลับเล็กน้อย ชั้นบนสุด เป็นหินเชิร์ตวางตัวอยู่ล่างชั้นหินทราย สีเทาเข้มของหมวดหินห้วยส้ม ความหนาทั้งหมดประมาณ 1,000 เมตร การกำหนดอายุได้จากการเปรียบเทียบการลำดับชั้นหิน โดยกำหนดให้มีอายุระหว่างยุคคาร์บอนิ เฟอรัส ตอนล่างถึงตอนกลาง

<u>หมวดหินห้วยส้ม (Huai Som formation)</u> (จงพันธ์ จงลักษมณี และ นเรศ สัตยารักษ์, 2527) หิน หมวดนี้แผ่กระจายพบตามภูลาดถั่ว ที่ราบระหว่างภูลาดถั่วกับผาห้วย ผาชำปลวก ภูผาน้ำเที่ยวและต่อ แนวชั้นไปทางเหนือ ชั้นล่างสุดของหินหมวดนี้ได้แก่หินทรายสีเทาเข้มวางตัวขนานอยู่บนชั้นหินเชิร์ตของหิน หมวดดอกดู่ ถัดขึ้นมาเป็นหินดินดาน สีเทาสลับกับหินทรายสีน้ำตาลแกมเหลือง น้ำตาลแกมแดง ชั้นบนสุดเป็นหินปูนชั้นบาง ความหนาของหินหมวดนี้ประมาณ 2,500 เมตร อายุของหมวดหินนี้ ได้จาก ซากดึกดำบรรพ์พบที่บ้านห้วยส้ม ซึ่งบ่งอายุคาร์บอนิเฟอรัสตอนบนถึงเพอร์เมียนตอนล่าง

หมวดหินผานกเค้า (Pha Nok Khao Formation) (จงพันธ์ จงลักษมณี และ นเรศ สัตยารักษ์ , 2527) หมวดหินนี้มีตำแหน่งแบบฉบับอยู่ที่ผานกเค้า อำเภอภูกระดึงจังหวัดเลย กระจายตัวทางด้าน ตะวันออกเฉียงใต้ของจังหวัดเลย ต่อเนื่องถึงด้านตะวันออกของจังหวัดเพชรบูรณ์ การลำดับชั้นของหมวด หินเทียบสัมพันธ์ได้กับหมวดหินน้ำมโหฬารในพื้นที่จังหวัดเลย และหมวดหินเขาขวางในพื้นจังหวัดสระบุรี หมวดหินประกอบไปด้วยหินปูนสีเทา ขนาดตั้งแต่ชั้นบางถึงเป็นปื้น มีหินดินดาน สีเทาชั้นบางแทรกสลับ บ้าง ในเนื้อหินปูนมีหินเซิร์ตเป็นเลนส์ หรือชั้นบางแทรกสลับ อายุของหมวดหินกำหนดได้จากซากดึกดำ บรรพ์ ที่พบเห็นได้จำนวนมากโดยเฉพาะซากดึกดำบรรพ์ฟิ วซูลินิดและปะการัง ใช้เป็นตัวกำหนดอายุของ หมวดหินได้ตั้งแต่ยุคเพอร์เมียนตอนล่างถึงตอนกลาง (รูปที่2.2.1) <u>หมวดหินหัวนาคำ (Hua Na Kham Formation)</u> (จงพันธ์ จงลักษมณี และ นเรศ สัตยารักษ์ 2527)เป็นหมวดหินที่กระจายตัวเป็นบริเวณแคบๆ ทางด้านตะวันออกเฉียงใต้ ของจังหวัดเลย และ ตะวันตกเฉียงเหนือของจังหวัดชัยภูมิ บริเวณตำแหน่งแบบฉบับ อยู่ที่บ้านหัวนาคำ จังหวัดชัยภูมิ ชั้นหิน ประกอบด้วยหินดินดานสีเทา หินทรายสีน้ำตาลเหลือง และหินปูนสีเทาชั้นบางและเป็นกระเปาะ อายุ เพอร์เมียนตอนกลาง (**รูปที่2.2.1**)

หมวดหินห้วยหินลาด(Huai Hin Lat Formation) (จงพันธ์ จงลักษมณี และ นเรศ สัตยารักษ์ , ้2527)ข้อมูลทั่วไป(General information) หมวดหินห้วยหินลาด(Huai Hin Lat Formation) เป็นหมวดหิน ล่างสุดของชั้นหินที่ตกตะกอนบนภาคพื้นทวีป Iwai *et al*. (1966) ตั้งชื่อหมวดหินนี้โดยมีตำแหน่งชั้นหิน แบบฉบับอยู่บริเวณห้วยหินลาด ซึ่งไหลผ่านถนนสายชัยภูมิ -ชุมแพ-เลย บริเวณกิโลเมตรที่ 252 ต่อมา (1971) กล่าวถึงหมวดหินน้ำผาว่า เป็นหมวดหินล่างสุดของกลุ่มหินโคราช และต่อมา Bunopas Chonglakmani และ Sattayarak(1978) รวบรวมหมวดหินนี้ให้เป็นหมวดหินห้วยหินลาด เนื่องจากมี ลักษณะหินและการวางตัวลำดับชั้นหินที่เหมือนกัน ทั้งนี้ ความสัมพันธ์การลำดับชั้นหิน (Stratigraphic relations) หมวดหินห้วยหินลาดวางตัวไม่ต่อเนื่อง(unconformable contact) กับหมวดหินน้ำดุกและชั้น และกับหมวดหินน้ำพองที่วางตัวอยู่บนนั้นมีรอยสัมผัสแบบค่อยๆ หินปูนอายุเพอร์เมียนตอนบน เปลี่ยนแปลง (Chonglakmani และ Sattayarak, 1979) ซึ่ง ลักษณะทางกายภาพของหิน (Lithology) หมวดหินห้วยหินลาดบริเวณตำแหน่งชั้นหินแบบฉบับ(type section) แบ่งออกได้เป็น 2 ส่วน คือ ส่วนล่าง หนา 200 เมตร ประกอบด้วยหินกรวดมนพื้นฐาน โดยมีหินปูนสลับอยู่ด้านบนเล็กน้อย ส่วนบนหนา 50 เมตร ประกอบด้วยหินทรายและหินโคลนสีเทา สลับกัน มีหินปูนปนโคลนสีเทาดำแทรกซึ่งเมื่อผุมีสีขาว ใน พื้นที่อื่นๆ หมวดหินนี้ประกอบด้วยหินกรวดมนพื้นฐาน หินทรายสลับหินโคลน และหินโคลนสีเทาดำที่มี แร่ยิปซั่มสลับเป็นบางชั้น โดยมี ความหนาและการแผ่กระจาย (Thickness and distribution) ความหนา ของหมวดหินห้วยหินลาดบริเวณตำแหน่งชั้นหินแบบฉบับ มีความหนา 250 เมตร แต่ในพื้นที่อื่นๆความ หนาแปรเปลี่ยนอยู่ในช่วง 100-400 เมตร หมวดหินนี้แผ่กระจายกว้างขวางในพื้นที่ขอบตะวันตกของที่ราบ ้สูงโคราช เช่น บริเวณอำเภอวังสะพุง อำเภอทาลี่ จังหวัดเลย อำเภอสีชมภู อำเภอชุมแพ จังหวัดขอนแก่น ้อำเภอคอนสาร อำเภอภูเขียว จังหวัดชัยภูมิ และอำเภอเมือง อำเภอหล่มสัก อำเภอหล่มเก่า จังหวัด เพชรบูรณ์ เป็นต้น สภาวะแวดล้อมการตกตะกอนและภูมิอากาศโบราณ (Paleoenvironment and paleoclimate) จากการศึกษาการเรียงลำดับชั้นหิน ลักษณะทางกายภาพและส่วนประกอบของหิน และ ซากดึกดำบรรพ์ที่พบ ชั้นหินของหมวดหินห้วยหินลาดเกิดจากการสะสมตัวในที่ราบลุ่มเชิงเขา ภายใต้ภูมิ

ประเทศที่ไม่ราบเรียบ บางบริเวณมีหนองน้ำเล็กๆ ซึ่งในน้ำมีสารละลายของปูนอยู่สูง ในสภาวะภูมิอากาศ ที่ค่อนข้างร้อนซื้นและค่อย ๆ เปลี่ยนเป็นกึ่งแห้งแล้ง(slightly humid to semi-arid conditions) ในส่วนของ อายุ หมวดหินห้วยหินลาดมีอายุอยู่ในช่วงไทรแอสซิกตอนปลาย หรือ คาร์เนียน -นอเรียน อาจถึง เรเธียน ได้ (**รูปที่2.2.1**)

<u>ตะกอนยุคควอเทอร์นารี (Unconsolidated sediment) (</u>จงพันธ์ จงลักษมณี และ นเรศ สัตยารักษ์, 2527) ตะกอนยุคควอเทอร์นารีเป็นลักษณะพวก terrace deposit, talus pile,conlluvial deposit มีขนาด ตั้งแต่ gravel sand silt clay

หินอัคนี

้หินอัคนี้ ในพื้นที่สามารถแบ่งออกเป็น หินอัคนีพุตั้งแต่สีอ่อนไปจนถึงสีเข้ม หินตะกอนภูเขาไฟ และ หินอัคนีบาดาล

<u>หินอัคนีพู และหินตะกอนภูเขาไฟ (Permo-Triassic Volcanic)(รู</u>ปที่2.2.1)

เป็นพวกหินทัฟ หินลาพิลลี หินแอค โกเมอเรท หินกรวดภูเขาไฟ หินแอนดีไซท์และหินบะ ซอลต์ติกแอนดีไซท์ ซึ่งหินที่พบในกลุ่มนี้ สามารถบ่งบอกถึงอายุเพอร์โม -ไทรแอสสิก โดยจะพบวางตัวอยู่ ระหว่าง หินอายุเพอร์เมียนตอนกลางถึงตอนบน กับ หินอายุไทรแอสสิกตอนบน

<u>หินอัคนีบาดาล (</u>Triassic Granitoids)(รูปที่2.2.1)

หินอัคนีบาดาลสามารถแยกเป็น สามประเภท คือ ไดออไรต์ แกรโนไดออไรต์ และ แกรนิต โดยหินไดออไรต์จะมีลักษณะสีเทาเข้มและมีเนื้อหินแบบเนื้อดอก (porphyritic texture) โดยที่เนื้อดอก (phenocryst)เป็นแร่แพลกจิโอเคลส และฮอนเบลนด์ มีขนาด 1x 1.5cm ส่วนแกรโนไดออไรต์มีสีเทาเข้ม เนื้อส่วนใหญ่เป็นเนื้อละเอียดประกอบกับเนื้อหินแบบดอก(porphyritic texture) อยู่ด้วย มีขนาด1x 0.5cm โดยที่เนื้อดอก (phenocryst) เป็นแร่ฮอนเบลนด์ ส่วนแกรนิตนั้นมีสีขาวมีเนื้อหินแบบเนื้อดอก (porphyritic texture) โดยที่เนื้อดอก(phenocryst)เป็นแร่แพลกจิโอเคลส และมัสโคไวท์ ซึ่งพบทั่วไปในหินแกรนิต

หินอัคนีบาดาลนี้มีอายุไทรแอสสิก แต่มีบางตัวที่มีอายุอ่อนกว่า เพราะว่าพบการแทรกดัน เข้ามาในหินตะกอนยุคไทรแอสสิกตอนบน

ในพื้นที่ศึกษาอยู่บริเวณรอยต่อระหว่างจังหวัดพิจิตรเพชรบูรณ์ โดยอยู่ทางตะวันออกของจัง หวัด พิจิตร ภาคลางตอนเหนือ ของประเทศไทย และพื้นที่ศึกษานี้ อยู่ในแนวคดโค้งภูเขาไฟเลย -เพชรบูรณ์ (Loei-Phetchabun volcanic fold belt) (Diemar et al, 2000) โดยแผ่กว้างมาจากประเทศลาวตอนเหนือ เข้ามายังประเทศไทยตอนกลาง และพบทางด้านตะวันออกของโครงสร้าง รวบเบนตง (Raub Bentong structure) ใน แหลมมาเลเซีย(Peninsular Malaysia)

สำหรับในประเทศไทย แนวภูเขาไฟนี้มีความสัมพันธ์ กับยุคเพอร์เมียน และยุคไทรแอสสิก โดยเป็น แนวขนานของ ancient island arc ซึ่งภายในบริเวณนี้จะประกอบไปด้วยหินอัคนีพุชนิดสีอ่อนถึงสีปาน กลาง (acid to intermediate volcanic rock) และ หินตะกอนทะเล (marine sedimentary rocks) โดย สามารถแบ่งลักษณะเฉพาะของหินอัคนีภูเขาไฟได้ 3 ส่วน ซึ่งคาดว่าน่าจะเกิดจากบริเวณที่มีการมุดตัว ใน ระหว่างการชนของแผ่นทวีปฉานไทย และอินโดไชนา ซึ่งเกิดขึ้นซับซ้อนและหลายครั้ง แต่ครั้งสุดท้ายเกิด ในช่วงยุคไทรแอสสิก (Triassic period volcanisms) และรวมไปถึงการไหลของ คาร์บอนิเฟอรัส บะซอลต์ ติก แอนดิไซต์ (Carboniferous basaltic andesite flow) ที่ทำให้เกิดปรากฏการณ์เล็กๆตามแนวภูเขาไฟนี้ คือ การเกิด เพอร์โม-ไทรแอสสิก แอนดิชิติก-ไรโอริติก ทัฟ ซึ่งการปะทุนี้เกี่ยวข้องกับการเกิดหินอัคนีบาดาล ระดับตื้น ตามแนวขอบด้านตะวันตกของแนวภูเขาไฟนี้ และยังทำให้เกิดการไหล ของ นีโอจีนบะซอลต์ และ ไรโอไลต์ โดยส่วนใหญ่จะพบบริเวณทางใต้ของแนวภูเขาไฟนี้

2.3 ธรณีโครงสร้าง

ธรณีโครงสร้างบริเวณกว้าง เขาพนมพา นั้นอยู่ในแนวภูเขาไฟเลย-เพชรบูรณ์ ในยุค พาลีโอโซอิก-มีโซอิก ซึ่งมีลักษณะ เป็นแนวแกรนิตอยด์ (granitoid) ที่วางตัวเป็นชุดในแนวเหนือใต้ ซึ่งสัมพันธ์กับการชน กันของแผ่นทวีปอินเดียชนกับแผ่นทวีปยูเรเชีย ในยุคซีโนโซอิก เป็นสาเหตุทำให้เกิดการยกตัว และการหมุน ซึ่งทำให้เกิดแรงดึง และเกิดการเปิดแอ่งตะกอน ตั้งแต่อ่าวไทยไปจนถึงทะเลจีนใต้(Harder, 1991) นอกจากนี้ยังทำให้เกิดการผสมรวมกันของ แนวโค้งโบราณ (fossil arcs)และ จุลทวีป (micro continent) นอกจากนี้ในการชนกัน ช่วงซีโนโซอิกยังทำให้เกิด แนวรอยเลื่อน ในแนวเหนือใต้ และตะวันตกเฉียงเหนือ -ตะวันออกเฉียงใต้ (N-S normal and NW – SE trending fault zones) และแนวรอยเลื่อนแนวระดับในแนว เหนือตะวันออกเฉียงเหนือ-ใต้ตะวันตกเฉียงใต้(NNE – SSW strike slip faults) (Diemar และ Diemar, 1999).

ธรณีโครงสร้างบริเวณในพื้นที่ใกล้เคียง เนื่องจากเขาพนมพาอยู่ห่างจากแหล่งทองคำชาตรีไปทาง ทิศตะวันออกประมาณ10 กิโลเมตร ซึ่งทำให้มีธรณีโครงสร้างคล้ายคลึงกัน โดยธรณีโครงสร้างบริเวณแหล่ง ทองคำชาตรี ดังนี้สายแร่ในพื้นที่พบวางตัวอยู่ในแนวตะวันออกเฉียงเหนือ ถึงตะวันตกเฉียงเหนือ หรือเกิด ในบริเวณที่มีการตัดกันของโครงสร้าง ซึ่งมีมุมเอียงเทไปทางทิศตะวันออก และรอยเลื่อนขนาดใหญ่ บริเวณด้านตะวันออก วางตัวในแนวตะวันตกเฉียงเหนือ มีมุมเอียงเทปานกลาง ไปทางทิศ ตะวันออกเฉียงเหนือ และมีการเลื่อนแบบขวาเข้า (Corbett, 2005 และ Hill, 2004) นอกจากนี้ยังพบมีรอย เลื่อน บริเวณด้านทิศใต้ วางตัวในแนวตะวันออกเฉียงเหนือ มีมุมเอียงไปทางทิศตะวันตกเฉียงเหนือ และมี การเลื่อนแบบขวาเข้า (Corbett, 2005 และ Hill, 2004) (Corbett, 2005 และ Hill, 2004) รอยเลื่อนที่เกิด หลังจากการเกิดแร่มีค่า นั้นเกิดขึ้นซ้ำอีกครั้งซึ่งวางตัวในแนวตะวันตกเฉียงเหนือ และตะวันออกเฉียงเหนือ และสะ ทำให้เกิดรอยเลื่อนรอง เป็นรอยเลื่อนในแนวเหนือใต้ ซึ่งเกิดจากแรงจากแรงดึงของรอยเลื่อนหลัก (Corbett, 2005 และ Hill, 2004) (รูป2.3.1)



รูปที่ 2.3.1 ภาพแผนที่ธรณีวิทยา และภาพตัดขวางแหล่งแร่ทองคำชาตรีแสดงแนวโค้งรูป ประทุนคว่ำ ใน แนวเหนือ-ใต้ ถูกตัดด้วยรอยเลื่อนในแนว ตะวันออกเฉียงเหนือ-ตะวันตกเฉียงใต้,เหนือใต้,เหนือตะวันตก เฉียงเหนือ-ใต้ตะวันออกเฉียงใต้ (Corbett, 2005 และ Hill, 2004)

บทที่3: ธรณีวิทยารายละเอียด

3.1 การเก็บตัวอย่างในพื้นที่ศึกษา
3.2 ธรณีวิทยาในพื้นที่ศึกษา
3.2.1ธรณีวิทยารายละเอียด
3.2.2 การลำดับชั้นหิน
3.2.3 ธรณีโครงสร้าง

3.1.การเก็บตัวอย่างในพื้นที่ศึกษา

การเก็บตัวอย่างเป็นแบบ การสุ่มเก็บตัวอย่างโดยมีลักษณะเส้นทางการเก็บตัวอย่างและข้อมูล ทางธรณีวิทยาครอบคุลมพื้นที่ศึกษา โดยสุ่มเก็บตัวอย่างในพื้นที่ศึกษาซึ่งมีการกระจายตัวดังรูปที่3.1.1 จะ สังเกตได้ว่าบริเวณพื้นที่ด้านตะวันออกเฉียงเหนือของเขาพนมพานั้น ไม่สามารถเข้าไปสำรวจได้เนื่องจาก เป็นพื้นที่คุ้มครองของกรมป่าไม้ จึงจำเป็นต้องอาศัยข้อมูลงานวิจัยที่เกี่ยวข้องมาใช้ในการแปลผลข้อมูล ภายหลัง โดยเส้นทางการเดินสำรวจมีรายละเอียดดังนี้

เส้นทาง A เริ่มจากทางด้านตะวันออกของเขาพนมพาบริเวณกลางเขาเดินไปตามทางเดินตามทิศ
 ตะวันตกประมาณ 200 เมตรแล้วขึ้นไปทางทิศหนือประมาณ 400 เมตร แล้วลงไปตามถนนทางด้าน
 ตะวันออกของเขาพนมพาไปทางทิศเหนือ เพื่อไปสำรวจทางทิศเหนือของเขาพนมพา โดยขึ้นจากทางทิศ
 ตะวันออกของเขาพนมพาตัดไปทางทิศตะวันตกประมาณ100 เมตร จึงสิ้นสุดการเดินสำรวจ

เส้นทาง B เริ่มจากบริเวณทิศตะวันตกเฉียงใต้ของเขาพนมพา ขึ้นไปทางทิศตะวันออกเฉียงเหนือ ประมาณ 500 เมตร จนถึงยอดเขา จากนั้นจึงเลี้ยวลงไปทางทิศตะวันออก ประมาณ 400 เมตร จนถึงตีน เขา จึงสิ้นสุดการเดินสำรวจ

เส้นทาง C เริ่มจากบริเวณตีนเขาทางด้านตะวันออกของเขาพนมพา แล้วขึ้นไปทิศตะวันตกของเขา
 พนมพาประมาณ 200 เมตร แล้วกลับมาที่ตีนเขาตามเส้นทางเดิม เพื่อเดินไปตามถนนเลียบตีนเขาพนมพา
 มุ่งหน้าลงไปทางทิศใต้ เพื่อสำรวจบริเวณตีนเขา หลังจากนั้น มุ่งเหน้าขึ้นเหนือไปตามเส้นทางเดิม เพื่อ
 สำรวจบริเวณทางทิศเหนือของเขาพนมพาอีกครั้ง โดยขึ้นไปทางทิศตะวันออกประมาณ 200 เมตร

เส้นทาง D เริ่มจากทางทิศตะวันตกของเขาหนองแขมแล้วจึงขึ้นเขาไปทางทิศตะวันออกประมาณ 200 เมตรแล้วลงกลับมาตามเส้นทางเดิม เพื่อเดินสำรวจตามทางเกวียนรอบตีนเขาโดยวนจากจุดเริ่มต้นใน ทิศทวนเข็มนาฬิกา เพื่อสำรวจบริเวณตีนเขาหนองแขมจากทิศใต้ไปทิศเหนือ จนครบรอบเขาหนองแขม



รูปที่ 3.1.1 แผนที่ภูมิประเทศแสดงเส้นทางการเดินสำรวจและจุดเก็บตัวอย่างในพื้นที่ศึกษาซึ่งกระจายตัวอยู่ทั่วบริเวณเขาพนมพา และเข<mark>า</mark>หนองแขม



รูป 3.2 แผนที่ธรณีวิทยาและภาพตัดขวางบริเวณพื้นที่เขาพนมพา อำเภอวังทรายพูน จังหวัดพิจิตร (ดัดแปลงจาก แผนที่ภูมิประเทศ อำเภอวังทรายพูน ระวาง 5141 IV ลำดับชุด 7017

3.2. ธรณีวิทยาในพื้นที่ศึกษา

3.2.1 ธรณีวิทยารายละเอียด

การกระจายตัวของหินในพื้นที่ศึกษาพบว่ามี การกระจายตัวของ หินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ (Andesitic lapilli tuff) บริเวณเขาพนมพาเกือบทั้งหมดยกเว้น บริเวณทางด้านทิศตะวันออกเฉียงเหนือของ เขาพนมพา มีพื้นที่ประมาณ 25 เปอร์เซ็นต์ของพื้นที่ศึกษา หินไรโอลิติกลาพิลลีทัฟ (Rhyoliitic lapilli tuff) กระจายตัวอย่บริเวณทางทิศตะวันออกเฉียงเหนือของเขาพนมพา และครอบคลมบริเวณพื้นที่ทั้งหมดของ เขาหนองแขม มีพื้นที่ประมาณ 15 เปอร์เซ็นต์ของพื้นที่ศึกษา และ หินไมโครไดออไรต์(ไมโครไดออไรต์)พบ การกระจายตัวบริเวณทางทิศเหนือของเขาพนมพาเป็นวงกลมขนาดประมาณ 10.000 ตารางเมตร ทิศ ตะวันออกเฉียงใต้เป็นวงกลมขนาดประมาณ 40,000 ตารางเมตร และ บริเวณกลางเขาพนมพาเป็นแนว ยาววางตัวในแนวตะวันออกตะวันตก มีพื้นที่ประมาณ 10 เปอร์เซ็นต์ของพื้นที่ศึกษา ส่วนสายแร่ควอตซ์ (Quartz veins)นั้นกระจายตัวอยู่บริเวณกลางเขาพนมพา กว้างประมาณ 10 เมตร ยาวประมาณ 30 เมตร ในแนวตะวันออกเฉียงเหนือ-ตะวันตกเฉียงใต้ โดยกระจายตัวเป็นหย่อมๆ มีพื้นที่ประมาณ 5 เปอร์เซ็นต์ ของพื้นที่ศึกษา ซึ่งปัจจุบัน ถูกระเบิดเป็นหน้าเหมืองไปหมดแล้ว เหลือสายแร่ขนาดกว้างประมาณ 0.5 เมตร ยาวประมาณ 1.5 เมตรที่พบเห็นได้บนยอดเขาพนมพา และพนังหินทราชิติกแอนดิไซต์(trachitic andesite) มีการกระจายตัวบริเวณกลางเขาพนมพา มีการวางตัวในแนวตะวันออก-ตะวันตก มีขนาดกว้าง ้ประมาณ 1.5 เมตร ยาวประมาณ 10 เมตร มีพื้นที่ประมาณ 1 เปอร์เซ็นต์ของพื้นที่ศึกษา ส่วนที่เหลือเป็นที่ ราบเป็นบริเวณที่การสะสมของตะกอนเชิงเขาที่ยังไม่แข็งตัว ครอบคลุมบริเวณรอบเขาพนมพา และเขา หนองแขม ครอบคลุมพื้นที่ ประมาณ 40 เปอร์เซ็นต์ของพื้นที่ศึกษา โดยบริเวณที่ราบเชิงเขาด้านตะวันออก ของเขาพนมพานั้นเป็บริเวณที่มีการสะสมตัวของทองคำอยู่(colluviums deposited)

ลักษณะทางธรณีวิทยาของพื้นที่ศึกษาเขาพนมพา ประกอบด้วยหินทั้งหมด 6 ชนิด โดยมี หิน แอนดิชิติกลาพิลลีทัฟ วางตัวอยู่ด้านล่างสุดซึ่งมีการวางตัวในแนวตะวันออก -ตะวันตกและมีมุมเอียงเท ประมาณ 40 องศามีความหนาอย่างน้อย 350 เมตร และถูกปิดทับด้วยหินไรโอริติ กลาพิลลีทัฟ ซึ่งแสดง วอยสัมผัสกับหินแอนดิชิติกลาพิลลีทัฟ (รูปที่3.2.1)หินชนิดนี้มีการวางตัวในแนวตะวันออกเฉียงเหนือ-ตะวันตกเฉียงใต้และมีมุมเอียงเทประมาณ 80 องศามีความหนาประมาณ 400 เมตร แล้วถูกแทรกตัดเข้า มาด้วยหินไมโครไดออไรต์ผ่านเข้ามาในหินแอนดิชิติกลาพิลลีทัฟ บริเวณตอนกลางของเขาพนมพาในแนว ตะวันออก-ตะวันตกเป็นพนังหินไมโครไดออไรต์โดยมีความกว้างประมาณ 20 เมตรยาวประมาณ 300 เมตร(รูปที่3.2.2) และแทรกดันบริเวณด้านทิศเหนือ และด้านทิศใต้ของเขาพนมพา เส้นผ่านศูนย์กลาง ประมาณ 100 เมตร และ 150 เมตร ตามลำดับ แล้วถูกแทรกตัดด้วยพนังหินทราชิติกแอนดิไซต์ ซึ่งตัดเข้า ไปในพนังหินไมโครไดออไรต์ โดยมีความกว้างประมาณ 1.5 เมตร ยาวประมาณ 10 เมตร(รูปที่ 3.2.3.3.2.4) และท้ายสุดจึงมีการแทรกตัดเข้ามาของสายแร่ quartz ในแนวตะวันออกเฉียงเหนือ-ตะวันตก เฉียงใต้ มีมุมเอียงเทประมาณ 60-80 องศา มีขนาด กว้างประมาณ 10 เมตร ยาวประมาณ 30 เมตร (รูปที่ 3.2.5) ซึ่งปัจจุบันแนวสายแร่ควอตซ์นี้ถูกระเบิดทำเหมืองไปหมดแล้วเหลือแต่ร่องรอยหน้าเมือง ที่มีการ วางตัวในแนวเดียวกับสายแร่ควอตซ์ (รูปที่ 3.2.6) หากมองจากมุมบนของหน้าเหมืองนี้จะพบว่ามีแนวการ วางตัวของหน้าเหมืองมีแนวการวางตัวต่อไปยังบริเวณที่มีการทำเหมืองบริเวณลานแร่ทางด้านตะวันออก ของเขาพนมพา(รูปที่ 3.2.7) ซึ่งเป็นส่วนหนึ่งของตะกอนเชิงเขาที่ยังไม่แข็งตัว(รูปที่ 3.2.8) ซึ่งมีพื้นที่บริเวณ รอบเขาพนมพาและรอบเขาหนองแขมส่วนใหญ่

3.2.2 การลำดับชั้นหิน

ลักษณะหินที่พบ เรียงลำดับอายุจากแก่ไปอ่อนได้ดังนี้

หินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ ซึ่งเป็นหินที่แก่ที่สุด มีสีสดเป็นสีดำเขียวถึงดำ มีเนื้อหินแบบพอไฟริติก (Porphyritic texture) มีสีผุเป็นสีเทาดำ มีเนื้อผลึกดอก (Phenocryst)ประมาณ 25 เปอร์เซนต์ ซึ่งเศษหิน ของหินไรโอไรต์ แร่ควอตซ์ และหินแอนดิไซต์ ขนาด 0.5-1เซนติเมตร การคัดขนาดไม่ดี มีรูปร่าง sub angular to angular ส่วนเนื้อพื้น (Groundmass) อีก 75 เปอร์เซนต์ ขนาดเล็กกว่า 2 มิลลิเมตรเป็นเถ้า ภูเขาไฟ ประกอบด้วยแร่ แอมฟิโบล ,แพลกจิโอเคลส, โพแทสเซียม เฟลสปาร์ ,และแร่ Opaque ซึ่งทั้งหมด มองไม่เห็นด้วยตาเปล่า และหินซนิดนี้ โดยส่วนใหญ่มีการเปลี่ยนสภาพ แบบโพรไพริติก (propylitic alteration)และมีสายแร่ตัดผ่าน (รูปที่ 3.2.9)

หินไรโอลิติกลาพิลลีทัฟ มีสีสดเป็นขาวเทา มีสีผุ เป็นสีส้มแดง มีเนื้อหินแบบพอไฟริติก โดย มีเนื้อ ผลึกดอกประมาณ 30 เปอร์เซนต์ ซึ่งเป็นแร่ควอตซ์ และแร่เฟลสปาร์ ขนาด 0.2-1 เซนติเมตร ขนาดเฉลี่ย 0.3 เซนติเมตร การคัดขนาดปานกลาง รูปร่าง sub angular to angular ส่วนเนื้อพื้น อีก 70 เปอร์เซนต์ เป็นเถ้าภูเขาไฟ ประกอบด้วยแร่ควอตซ์ และ โพแทสเซียมเฟลสปาร์ ขนาดเล็กกว่า 2 มิลลิเมตร โดยส่วน ใหญ่มีการเปลี่ยนสภาพของหินแบบซิลิซิไฟด์ (silicified) และมีสายแร่ตัดผ่าน(รูปที่ 3.2.10) หินไมโครไดออไรต์ มีสีสด เป็นสีดำ มีสีผุ เป็นสีเทาดำ เป็นเนื้อผลึกของ แร่แอมฟิโบล และแร่ Opaque ที่เป็นสีดำ ส่วนแร่ควอตซ์เป็นสีขาว มีผลึกขนาดเล็กมาก ประมาณ 0.05มิลลิเมตร โดยส่วนใหญ่ มีการเปลี่ยนสภาพของหินแบบ silicified เล็กน้อย และมีสายแร่ตัดผ่าน(รูปที่ 3.2.11)

สายแร่Quartz มีสีสดเป็นสีขาว มีสีผุ เป็นสีขาว ประกอบด้วยแร่ควอตซ์มากกว่า 90 เปอร์เซนต์ ที เหลือเป็น แร่ไพไรต์, แร่คาลโคลไพไรต์, แร่คลอไรต์, แร่อีมาไทต์ แทรกอยู่ตามสายแร่ควอตซ์ สายแร่ที่พบ ส่วนใหญ่ มีลักษณะcolloform texture ซึ่งแสดงการเข้ามาของ สายแร่ควอตซ์หลายครั้ง (รูปที่ 3.2.12)

หินทราชิติกแอนดิไซต์ มีสีสดสีเป็นขาวเขียว มีสีผุเป็นสีขาว มีเนื้อหินแบบพอไฟริติก มีเนื้อละเอียด พบโครงสร้างแบบเส้น(Linear structure) ในพนังหินชนิดนี้เกิดจากการฉีดของน้ำยาแร่ซ้ำกันหลายๆครั้ง โดยในแต่ละเส้นนั้น แร่ในเนื้อผลึกดอก คือ แร่ควอตซ์ แร่ โพแทสเซียมเฟลด์สปาที่มาเรียงตัวกันประมาณ 30 เปอร์เซ็นต์ ส่วนที่เหลือนั้นเป็นเนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้ว หินชนิดนี้ไม่มีการเปลี่ยนสภาพหิน และไม่มีสายแร่ ตัดผ่าน (รูปที่ 3.2.13)

ตะกอนที่ยังไม่แข็งตัว ลักษณะตะกอนบริเวณนี้เป็น ตะกอนที่ยังไม่แข็งตัวอยู่ด้านล่างและถูกปิด ทับด้วยศิลาแลงด้านบน ในส่วนของลักษณะตะกอนไม่มีการคัดขนาดตะกอน ส่วนใหญ่เป็นตะกอนขนาด ทรายแป้ง-ดินเหนียว และมีเศษหินขนาดประมาณ 0.5-3 เซนติเมตร รูปร่างแบบ sub-angular มีสองชนิด คือสีขาวป็นหินไรโอริติกทัฟ และสีดำแดงเป็นหินแอนดิซิติกทัฟ (รูปที่ 3.2.14)

3.2.3 ธรณีโครงสร้าง

ในพื้นที่ศึกษาเมื่อดูจากธรณีสัณฐาน (geomorphology) มีโครงสร้างแนวหลักอยู่ในแนวเหนือใต้ โดยมีหินแอนดิซิติกทัฟเป็นหินที่แก่ที่สุดและถูกปิดทับด้วยหินไรโอลิติกทัฟโดยมีรอยสัมผัสในแนว 270/40 แต่ชั้น หินไรโอริติก ทัฟมีการวางตัวในแนว 200/80 ประกอบกับมีการแทรกดันของหินไมโครไดออไรต์เป็น กระเปาะๆให้เห็นบริเวณช่วงเหนือ กลาง ใต้ของเขาพนมพา หลังจากนั้นมีพนังหินแอนดิไซท์ แทรกดันเข้า มาในหินไดออไรต์ ในแนวเหนือใต้ บริเวณกลางเขาพนมพา

ในส่วนของรอยแตกเป็นระบบ มีแนวหลักคือ เหนือเหนือตะวันออก แนวรองคือแนวตะวันตกเฉียง เหนือ และตะวันตกเฉียงใต้ (รูปที่ 3.2.16) ซึ่งเมื่อเทียบความสัมพันธ์กับการสะสมของทองคำ ที่เข้ามาตาม รอยแตกพร้อมกับสายแร่ควอตซ์ นั้นพบว่าส่วนใหญ่วางตัวในแนว เหนือตะวันออก และแนวตะวันตกเฉียง เหนือ (รูปที่ 3.2.17) ส่วนรอยแตกเป็นระบบที่ไม่สัมพันธ์กับการสะสมของแร่ทองคำนั้น วางในแนว ตะวันออกเฉียงใต้ เป็นหลัก (รูปที่ 3.2) จากข้อมูลทั้งหมดจึงสามารถแปลผลข้อมูลออกมาในรูปแผนที่ธรณีวิทยา (รูปที่3.2.19) และ ภาพตัดขวาง (รูปที่ 3.2.20) เพื่อบอกประวัติทางธรณีวิทยา รูปที่ 3.2.1 หินโผล่บริเวณหน้าเหมือง ของหิน andesitic lapilli tuff และ rhyolitic lapilli tuff บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A7(รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงรอยสัมผัสของชั้นหิน andesitic lapilli tuff ที่ถูกปิดทับด้วยหิน rhyolitic lapiili tuff

รูปที่ 3.2.2 หินโผล่บริเวณหน้าเหมือง ของหิน andesitic lapilli tuff และ micro diorite บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A1 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงหิน Micro diorite แทรกตัดเข้ามาในหิน andesitic lapilli tuff



.รูปที่3.2.3 หินโผล่บริเวณหน้าเหมืองของหิน micro diorite และ หิน trachitic andesitic dyke บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A1(รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงการแทรกตัดของหิน Trachitic Andesitic dyke เข้ามาในหิน micro diorite ในแนว 340/85

.รูปที่ 3.2.4 หินโผล่บริเวณหน้าเหมืองของหิน andesitic lapilli tuff, หินTrachitic Andesitic dyke และ หินMicro diorite dyke บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A1(รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงการแทรกตัด ของหิน Micro diorite dyke เข้ามาในหิน andesitic lapilli tuff ในแนว 270/30 แล้วถูกหิน Trachitic Andesitic dykeแทรกตัดเข้ามาในหิน micro diorite ในแนว 340/85 อีกครั้ง



รูปที่ 3.2.5 หินโผล่ธรรมชาติของหินควอตซ์ บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ B11 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) บริเวณกลางเขาพนมพา แสดงสายแร่ควอตซ์ซึ่งแทรกตัดเข้ามาในหินผุของหินandesitic lapilli tuff ซึ่งมีหญ้าปกคุลม โดยมีการวางตัวในแนว 230/70 NW

.รูปที่ 3.2.6 หน้าผาหินโดยมองไปทางตะวันออกเฉียงใต้ แสดงหินโผล่เป็นหิน andesitic lapilli tuff และสายแร่ควอตซ์ บริเวณบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A1(รูปที่3.1.1 หน้า 22) ซึ่งเกิดจากการระเบิด ตามแนวสายแร่ควอตซ์ไปในแนว ตะวันตกเฉียงใต้และตะวันออกเฉียงเหนือ



รูปที่ 3.2.7 ส่วนของหน้าเหมืองโดยมองไปทางตะวันตกเฉียงเหนือ เป็นหิน andesitic lapilli tuff และสายแร่ควอตซ์ บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A4(รูปที่3.1.1 หน้า 22) ที่ ได้จากการระเบิดตามแนว สายแร่ควอตซ์ไปในแนว ตะวันตกเฉียงใต้และตะวันออกเฉียงเหนือ เมื่อมองจากมุมนี้พบว่าเป็น แนวตรงต่อเนื่อง ไปยังบริเวณที่มีการร่อนแร่ทองคำ ทางด้านตะวันออกของเขาพนมพาทำให้ สันนิษฐานได้ว่าสายแร่ทองคำนั้นเมื่อผูพังก็จะไหลลงไปสะสมตัวเป็นลานแร่ในปัจจุบัน

รูปที่ 3.2.8 บ่อขุดของชาวบ้านที่ได้จากการเปิดหน้าดินเพื่อนำตะกอนไปร่อนทอง เป็น ตะกอนเชิง เขาที่ยังไม่แข็งตัวบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ D3(รูปที่3.1.1 หน้า 22) ทางด้านตะวันออกของเขาพนม พา ซึ่งถูกปิดทับโดยศิลาแลง (สเกล นายศุภชัย ชูสวัสดิ์ ส่วนสูง 170 เซนติเมตร)



รูปที่ 3.2.9 แผ่นหินหน้าเรียบ(rock slab)ของหิน andesitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข A11-1 ที่ได้จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A11(รูปที่3.1.1 หน้า 22) ที่มีสีสดเป็นสีเขียวดำ สีผุเป็นสี ดำ ซึ่งแสดงเนื้อหินแบบ porphyritic มีเนื้อดอก ประกอบด้วย หินrhyolite แร่ควอตซ์(Qtz) และหิน andesite เนื้อพื้นเป็นเนื้อละเอียด โดยส่วนใหญ่พบการเปลี่ยนสภาพหิน (alteration)

รูปที่ 3.2.10 แผ่นหินหน้าเรียบ(rock slab)ของหิน rhyolitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข D5-2 ที่ได้จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ D5 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ที่มีสีสดเป็นสีน้ำตาลขาว สีผุเป็นสี น้ำตาลแดง ซึ่งแสดงเนื้อหินแบบ porphyritic มีเนื้อดอก ประกอบด้วย หินrhyolite แร่ควอตซ์(Qtz) และแร่เฟลสปาร์(Fs) เนื้อพื้นเป็นเนื้อละเอียด โดย ส่วนใหญ่พบการเปลี่ยนสภาพหิน (alteration) แบบsilicified



.รูปที่ 3.2.11 แผ่นหินหน้าเรียบ(rock slab)ของหิน micro diorite จากตัวอย่างหมายเลข C4-B ได้ จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C4 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ที่มีสีสดเป็นสีดำ มีสีผุเป็นสีเทาดำ ซึ่งแสดง เนื้อหินแบบ porphyritic มีเนื้อดอก ประกอบด้วยแร่แอมฟิโบล(Amp)ที่เป็นสีดำ แร่ควอตซ์(Qtz) ที่ เป็นสีขาว เนื้อพื้นเป็นเนื้อละเอียด โดยส่วนใหญ่พบการเปลี่ยนสภาพหิน (alteration)

รูป 3.2.12 แผ่นหินหน้าเรียบ(rock slab)ของหินควอตซ์ จากตัวอย่างหมายเลข A2-3 ได้จาก บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A2 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดง สายแร่Quartz มีสีสดเป็นสีขาว มีสีผุเป็นสี ขาว ประกอบด้วยแร่ ควอตซ์มากกว่า 90 เปอร์เซนต์ ทีเหลือ มี แร่ไพไรต์ , แร่คาลโคลไพไรต์, แร่ คลอไรต์ แทรกอยู่ตามสายแร่ควอตซ์ สายแร่ที่พบส่วนใหญ่ มีลักษณะ colloform texture ซึ่งแสดง การเข้ามาของ สายแร่ควอตส์หลายครั้ง



รูปที่ 3.2.13 แผ่นหินหน้าเรียบ(rock slab)ของหินtrachitic andesite จากตัวอย่างหมายเลข A4-1 ได้จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A4 (รูปที่3.1.1 หน้า 22)ซึ่งเป็นพนังหินทราชิติกแอนดิไซต์ แสดง ลักษณะของlineation เป็นโครงสร้างแบบเส้นที่เกิดจากการเรียงตัวของแร่ K-feldspar และ plagioclase

รูปที่ 3.2.14 ด้านข้างบ่อขุดของชาวบ้าน เป็น ตะกอนเชิงเขาที่ยังไม่แข็งตัวบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ D3(รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงลักษณะของเกรนที่เป็น เศษหินซึ่งสามารถแบ่งออกเป็นสองชนิด เศษ หินที่ป็นสีเข้มเป็นหินandesitic lapilli tuff เศษหินที่เป็นสีอ่อนเป็นหินrhyolitic lapilli tuff ในmatrix ที่ประกอบด้วย clayเป็นส่วนใหญ่



.รูปที่ 3.2.15 rose diagram ที่จากข้อมูลjoints และ veins รวมจำนวน 41 ข้อมูลจากทั้งบริเวณ พื้นที่ศึกษา ในช่วงความห่างของแนวการวางตัว (interval) 10 องศา แสดงให้เห็นว่า โครงสร้าง ส่วนใหญ่มีแนวการวางตัวในแนว NNE-SSW

.รูปที่ 3.2.16 rose diagram ที่จากข้อมูล veins จำนวน 24 ข้อมูลจากทั้งบริเวณพื้นที่ศึกษา ในช่วงความห่างของแนวการวางตัว (interval) 10 องศา แสดงให้เห็นว่า veins ส่วนใหญ่มีแนวการ วางตัวในแนว NNE-SSW และ NW-SE



รูปที่ 3.2.17 rose diagram ที่จากข้อมูล joints จำนวน 17 ข้อมูลจากทั้งบริเวณพื้นที่ศึกษา ในช่วง ความห่างของแนวการวางตัว (interval) 10 องศา แสดงให้เห็นว่า joints ส่วนใหญ่มีแนวการวางตัว ในแนว NE-SW



บทที่4: การศึกษาศิลาวรรณนา

- 4.1 Macroscopic description
- 4.2 Microscopic description

4.1 Macroscopic description

จากการศึกษาแบบmacroscopic description โดยศึกษาจากการออกภาคสนามและการศึกษา แผ่นหินหน้าเรียบ (rock slab) จากตัวอย่าง 105 ตัวอย่าง ซึ่ง แบ่งหินออกเป็นชนิดดังนี้ (โดยใช้การใส่ สัญลักษณ์ ตามแบบ Mineral symbols for rock-forming mineral (Kretz, 1983) (ตาราง 4.1))

4.1.1 หินลาพิลลีแอนดิซิติกทัฟ (Andesitic lapilli tuff)

หินลาพิลลีแอนดิซิติกทัฟ ในพื้นที่ศึกษาสามารถจัดกลุ่มแบ่งตามลักษณะการเปลี่ยนสภาพได้เป็บ 7 แบบ ดังนี้

4.1.1.1 Andesitic lapilli tuff มีสีสด เป็นสีดำเขียวถึงดำ มีสีผุเป็นสีเทาดำ มีเนื้อหินแบบ wolฟริติก(Porphyritic) มีเนื้อผลึกดอก(Phenocryst)ประมาณ 25 เปอร์เซนต์ เป็นเศษหินและแร่ ของหินไร โอไรต์ แร่ควอตซ์ แร่ฮอนเบลนด์ และหินแอนดิไซต์ ขนาด 0.5-1 เซนติเมตร การคัดขนาดไม่ดี มีรูปร่าง sub angular to angular ส่วนเนื้อพื้น(Groundmass) อีก 75 เปอร์เซนต์ ขนาดเล็กกว่า 2 มิลลิเมตรเป็น เนื้อแก้ว และ เถ้าภูเขาไฟ ประกอบด้วยแร่ แอมฟิโบล ,แพลกจิโอเคลส, โพแทสเซียม-เฟลสปาร์,และแร่ Opaque ซึ่งทั้งหมดมองไม่เห็นด้วยตาเปล่า และหินชนิดนี้ โดยส่วนใหญ่มีการเปลี่ยนสภาพของหินและมี สายแร่ตัดผ่าน(รูปที่ 4.1.1.1)

4.1.1.2 Weak altered andesitic tuff หินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ มีสีสดดำ มีสีผุเป็นสีเทา ดำ มีเนื้อผลึกดอกประมาณ 10 เปอร์เซนต์ ซึ่งเศษหิน และแร่ ของหินไรโอไรต์ แร่ควอตซ์ แร่ฮอนเบลนด์ และหินแอนดิไซต์ ขนาด 0.5 เซนติเมตร การคัดขนาดไม่ดี มีรูปร่าง sub angular to angular ส่วนเนื้อพื้น อีก 90 เปอร์เซนต์ ขนาดเล็กกว่า 2 มิลลิเมตร แสดงลักษณะ aphanitic texture เป็นเนื้อแก้ว และเป็นเถ้า ภูเขาไฟ ประกอบด้วยแร่ แอมฟิโบล ,,ทริมโมไลท์,แพลกจิโอเคลส, โพแทสเซียม เฟลสปาร์ ,และแร่ทึบแสง (Opaque mineral) ซึ่งทั้งหมดมองไม่เห็นด้วยตาเปล่า โดยมีเปลี่ยนเปลี่ยนสภาพ (รูปที่ 4.1.1.1)

4.1.1.3 Moderate altered andesitic Iapilli tuffหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ มีสีสดเป็นสี ดำเขียวถึงดำ มีสีผุเป็นสีเทาดำ มีเนื้อผลึกดอกประมาณ 25 เปอร์เซนต์ เป็นเศษหินและแร่ ของหินไรโอไรต์ แร่ควอตซ์ แร่ฮอนเบลนด์ และหินแอนดิไซต์ ขนาด 0.05-0.3เซนติเมตร การคัดขนาดไม่ดี มีรูปร่าง sub angular ส่วนเนื้อพื้น อีก 75 เปอร์เซนต์ ขนาดเล็กกว่า 2 มิลลิเมตรเป็นเถ้าภูเขาไฟ ประกอบด้วยแร่ ทริม โมไลท์,แพลกจิโอเคลส, โพแทสเซียม เฟลสปาร์ ,และซึ่งแร่ทั้งหมดมองไม่เห็นด้วยตาเปล่า และหินซนิดนี้ โดยส่วนใหญ่มีการเปลี่ยนสภาพของหินระดับปานกลาง ซึ่งสามารถแบ่งได้เป็นสองประเภทคือ moderate altered Andesitic tuff (รูปที่ 4.1.1.3.1)moderate altered andesitic lapilli tuff (รูปที่ 4.1.1.3.2)

4.1.1.4 Selective altered andesitic lapilli tuff หินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ มีสีสดขาวเทา มีสีผุเป็นสีน้ำตาลดำ มีเนื้อผลึกดอกประมาณ 30 เปอร์เซนต์ ซึ่งเป็นเศษหิน ซึ่งประกอบด้วยแร่สีดำ แร่สี เหลืองเป็นแร่อิพิโดด และแร่สีขาวแร่ควอตซ์และ เฟลสปา ร์ ขนาด 0.2 เซนติเมตร การคัดขนาดไม่ดี มี รูปร่าง sub angular ส่วนเนื้อพื้น อีก 70 เปอร์เซนต์ ขนาดเล็กกว่า 2 มิลลิเมตรเป็นเถ้าภูเขาไฟ ประกอบด้วยแร่ ควอตซ์ ทริมโมไรท์ และ แพลกจิโอเคลส ซึ่งทั้งหมดมองไม่เห็นด้วยตาเปล่าเป็นลักษณะ aphanitic texture การเปลี่ยนสภาพส่วนใหญ่จะพบลักษณะการ เลือกเปลี่ยนสภาพแบบเลือกเปลี่ยน สภาพ (selective altered) ของแร่ อิพิโดด (รูปที่ 4.1.1.4)

4.1.1.5 Strongly altered andesitic lapilli tuff หินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ มีสีสด เป็นสี เขียว มีสีผุเป็นสีน้ำตาลดำ มีเนื้อผลึกดอกประมาณ30 เปอร์เซนต์ ซึ่งประกอบด้วย เศษหิน แร่สีดำ แร่สีขาว ขนาด 0.5-1เซนติเมตร การคัดขนาดไม่ดี มีรูปร่าง sub angular to angular ส่วนเนื้อพื้นมีสีเขียว อีก 70 เปอร์เซนต์ ขนาดเล็กกว่า 2 มิลลิเมตรเป็นเนื้อแก้วและเป็นเถ้าภูเขาไฟ ประกอบด้วยแร่ ทริมโมไรท์,คลอ ไรต์, แพลกจิโอเคลส, โพแทสเซียม เฟลสปาร์,และแร่ Opaque ซึ่งทั้งหมดมองไม่เห็นด้วยตาเปล่า และหิน ชนิดนี้ โดยส่วนใหญ่มีการเปลี่ยนสภาพสูง (รูปที่ 4.1.1.5)

 4.1.1.6 Strogly altered andesitic lapilli tuff มีสีสดเป็นสีเขียวถึงดำ มีสีผุเป็นสีเทาดำ มี

 เนื้อผลึกดอกประมาณ20 เปอร์เซนต์ ซึ่ง
 เป็นเศษหิน ส่วน ใหญ่โดนเปลี่ยนสภาพ กล ายเป็นแร่ควอตซ์ไป

 หมดแล้ว ขนาด
 0.2 เซนติเมตร การคัดขนาดไม่ดี
 มีรูปร่าง
 sub angular to angularadoutนี้อพื้น อีก

 เปอร์เซนต์ ขนาดเล็กกว่า
 2 มิลลิเมตร
 เป็นเนื้อแก้วและเป็นเถ้าภูเขาไฟ ประกอบด้วยแร่ ควอตซ์ และ

 โพแทสเซียมเฟลสปาร์ ซึ่งทั้งหมดมองไม่เห็นด้วยตาเปล่า
 หินชนิดนี้เปลี่ยนสภาพสูงมากจนแทบไม่

 สามารถมองเห็น texture เดิมได้ที่เรียกว่า pervasive texture(รูปที่ 4.1.1.6)

4.1.2 หินไรโอลิติกลาพิลลีทัฟ

หินไรโอริติกลาพิลลีทัฟ ในพื้นที่ศึกษานั้น มีสีสดเป็นขาวเทา มีสีผุเป็นสีส้มแดงและสีน้ำตาล มีเนื้อ ผลึกดอกประมาณ 30-40 เปอร์เซนต์ ซึ่งเป็นแร่ควอตซ์ และ แร่เฟลสปาร์ ขนาด 0.2-1เซนติเมตร ขนาด เฉลี่ย 0.3 เซนติเมตร การคัดขนาดปานกลาง รูปร่าง sub angular to angular ส่วนเนื้อพื้น อีก 70 เปอร์เซนต์ เป็นเนื้อแก้วและเป็นเถ้าภูเขาไฟ ประกอบด้วยแร่ควอตซ์ และ โพแทสเซียมเฟลสปาร์ ขนาดเล็ก กว่า 2 มิลลิเมตร โดยส่วนใหญ่มีการเปลี่ยนสภาพของหินแบบ silicified และมีสายแร่ควอตซ์ตัดผ่าน แสดงลักษณะเนื้อหินแบบ colloform ที่แสดงการเข้ามาหลายครั้งของสายแร่ควอตซ์ (รูปที่ 4.1.2.1, รูปที่ 4.1.2.2, รูปที่ 4.1.2.3 ,รูปที่ 4.1.2.4, รูปที่ 4.1.2.5)

4.1.3 หินไมโครไดออไรต์

หินไมโครไดออไรต์ มีสีสดเป็นสีดำ มีสีผุ เป็นสีเทาดำ มีเนื้อหินแบบฟาเนอริติก (Phaneritic texture) เป็นเนื้อผลึกของ แร่แอมฟิโบล และแร่ทึบแสง (Opaque) ที่เป็นสีดำ ส่วนแร่ควอตซ์เป็นสีขาว มี ผลึกขนาดเล็กมาก ประมาณ >0.2-0.5 มิลลิเมตร โดยส่วนใหญ่มีการเปลี่ยนสภาพของหินแบบ silicified เล็กน้อย และมีสายแร่ตัดผ่าน (รูปที่ 4.1.3.1,รูปที่ 4.1.3.2,รูปที่ 4.1.3.3รูปที่ 4.1.3.4)

4.1.4 หินทราชิติกแอนดิไซต์

หินทราชิติกแอนดิไซต์ มีสีสดเป็นสีขาวเขียว มีสีผุเป็นสีขาว มี เนื้อละเอียด พบโครงสร้างแบบเส้น (Linear structure) ในพนังหินชนิดนี้เกิดจากการฉีดของน้ำยาแร่ซ้ำกันหลายๆครั้ง โดยในแต่ละเส้นนั้น เป็น แร่ โพแทสเซียมเฟลสปา ร์ที่มาเรียงตัวกันประมาณ 30 เปอร์เซ็นต์ ส่วนที่เหลือนั้นเป็นเนื้อพื้นนั้น เป็นเนื้อ แก้ว หินชนิดนี้ไม่มีการเปลี่ยนสภาพหิน และไม่มีสายแร่ตัดผ่าน (รูปที่ 4.1.4.1) และยังพบการแทรกตัดเข้า มาในสายแร่ควอตซ์ซึ่งทำให้เห็นเศษหินควอตซ์แทรกเข้าไปอยู่ในเนื้อหินทราชิติกแอนดิไซท์ (รูปที่ 4.1.4.2)
รูปที่ 4.1.1.1 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Andesitic Iapilli tuff ที่พบในพื้นที่ศึกษาบริเวณจุดเก็บ ตัวอย่างที่ C5 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข C5-A แสดงลักษณะของ หิน Andesitic Iapilli tuff ที่ไม่มีการเปลี่ยนสภาพ มีสีดเป็นสีดำ และมีสีผุเป็นสีน้ำตาลเทา มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกเป็น หินแอนดิไซต์ หินไรโอไรต์ แร่แอมฟิโบล แร่ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้ว

.รูปที่ 4.1.1.2 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Weak Andesitic Iapilli tuff ที่พบในพื้นที่ศึกษาบริเวณจุด เก็บตัวอย่างที่ B6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข **B6-2** แสดงลักษณะของ หิน Andesitic Iapilli tuff มีสีดเป็นสีดำเขียว และมีสีผุเป็นสีน้ำตาลเทา มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอก เป็น หินแอนดิไซต์ หินไรโอไรต์ แร่แอมฟิโบล แร่ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้ว โดยมีการ เปลี่ยนสภาพเล็กน้อย แบบretrograde skarn ดังจะเห็นได้จากการพบแร่อิพิโดด



.รูปที่ 4.1.1.3.1 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน moderate altered andesitic tuff ที่พบในพื้นที่ศึกษา บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C2 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข **C2-B** แสดงลักษณะของ หิน Andesitic tuff เนื่องจากมีของเศษหินที่มีขนาด เล็กกว่า 0.3เซนติเมตร โดยมีสีดเป็นสีเขียวดำ และ มีสีผุเป็นสีน้ำตาล มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกเป็น หินแอนดิไซต์ หินไรโอไรต์ แร่แอม ฟิโบล แร่ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วน่าจะเป็นแร่คลอไรต์ โดยการเปลี่ยนสภาพเป็น แบบretrograde skarn ดังจะเห็นได้จากการพบแร่อิพิโดด แร่คลอไรต์

. รูปที่ 4.1.1.3.2 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน moderate altered andesitic lapilli tuff ที่พบในพื้นที่ ศึกษาบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ B5 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข **B5-1** แสดงลักษณะ ของ หิน Andesitic lapilli tuff เนื่องจากมีของเศษหินที่มีขนาด ใหญ่กว่า 0.3เซนติเมตร โดย มีสีสด เป็นสีน้ำตาล และมีสีผุเป็นสีน้ำตาลแดง มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกเป็น หินแอนดิ ไซต์ หินไรโอไรต์ แร่แอมฟิโบล แร่ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วน่าจะเป็นแร่คลอไรต์และ แร่แอลไบต์ โดยการเปลี่ยนสภาพปานกลาง แบบ retrograde skarn ดังจะเห็นได้จากการพบ แร่ คลอไรต์ แร่แอลไบต์ แร่แอมฟิโบล



รูปที่ 4.1.1.4 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน selective altered andesitic lapilli tuff ที่พบในพื้นที่ ศึกษาบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ B13 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข **B13-1** แสดงลักษณะ ของ หิน Andesitic lapilli tuff เนื่องจากมีของเศษหินที่มีขนาด ใหญ่กว่า 0.3เซนติเมตร โดย มีสีด เป็นสีเขียว และมีสีผุเป็นสีน้ำตาล มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกเป็น แร่แอมฟิโบล แร่ ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ แร่อิพิโดด เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วน่าจะเป็นแร่ควอตซ์ แร่คลอไรต์และ แร่แอล ไบท์ โดยมีการเปลี่ยนสภาพบางส่วน แบบ retrograde skarn ดังจะเห็นได้จากการพบแร่อิพิโดดมี การแทนที่แร่บางชนิดในเนื้อผลึกดอก ส่วนในเนื้อพื้น เป็นแร่คลอไรต์ แร่เซอริไซต์ แร่แอลไบต์

รูปที่ 4.1.1.5 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน strongly altered andesitic lapilli tuff ที่พบในพื้นที่ ศึกษาบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A5 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข A5-2 แสดงลักษณะ ของ หิน Andesitic lapilli tuff เนื่องจากมีเศษหินที่มีขนาด ใหญ่กว่า 0.3เซนติเมตร โดย มีสีสดเป็น สีเขียว และมีสีผุเป็นสีน้ำตาล มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกเป็น แร่แอมฟิโบล แร่ ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วน่าจะเป็นแร่คลอไรต์และ แร่ควอตซ์ โดยมีการเปลี่ยน สภาพสูง แบบretrograde skarn ดังจะเห็นได้จากการพบแร่อิพิโดด แร่คลอไรต์ แร่แอลไบต์



รูปที่ 4.1.1.6 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน strongly altered andesitic lapilli tuff ที่พบในพื้นที่ศึกษา บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C4 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข C4-5 แสดงลักษณะของ หิน Andesitic lapilli tuff เนื่องจากมีของเศษหินที่มีขนาด ใหญ่กว่า 0.3เซนติเมตร โดย มีสีสดเป็นสีขาว และมีสีผุเป็นสีขาวเทา มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกเป็น แร่แอมฟิโบล แร่ควอตซ์ แร่ เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วน่าจะเป็นแร่ควอตซ์ และ แร่คาลซินี โดยมีการเปลี่ยนสภาพสูงมาก แบบretrograde skarn ดังจะเห็นได้จากการพบแร่ควอตซ์ แร่เซอริไซต์ ซึ่งส่วนใหญ่ถูกแทนที่ด้วย แร่ควอตซ์



รูปที่ 4.1.2.1 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Coarse grain rhyolitic lapilli tuff ที่พบในพื้นที่ศึกษ า บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ D5 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข D5-1 มีสภาพค่อนข้างผุ แสดงลักษณะของ หิน rhyolitic lapilli tuff เนื่องจากมีของเนื้อผลึกดอกที่เป็นเศษหินที่มีขนาด ใหญ่กว่า 0.3เซนติเมตรในปริมาณมากกว่า 25 เปอร์เซ็นต์ โดย มีสีดเป็นสีขาวแดง และมีสีผุเป็นสี แดง มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกมีขนาดเฉลี่ย 0.5 เซนติเมตร เป็น หินไรโอไรต์ แร่ ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วน่าจะเป็นแร่ควอตซ์ และ แร่คาลซินี โดยมีการเปลี่ยน สภาพแบบซิลิซิไฟด์ ดังจะเห็นได้จากแร่ส่วนใหญ่ ซึ่งถูกแทนที่ด้วยแร่ควอตซ์

.รูปที่ 4.1.2.2 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Medium grain rhyolitic lapilli tuff ที่พบในพื้นที่ศึกษา บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ D2 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข D2-5 แสดงลักษณะของ หิน rhyolitic lapilli tuff เนื่องจากมีของเนื้อผลึกดอกที่เป็นเศษหินที่มีขนาด ใหญ่กว่า 0.3เซนติเมตรใน ปริมาณมากกว่า 25 เปอร์เซ็นต์ โดย มีสีดเป็นสีขาวเทา และมีสีผุเป็นสีแดง มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกมีขนาดเฉลี่ย 0.3 เซนติเมตรประกอบด้วย แร่ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อ พื้นเป็นเนื้อแก้วประกอบด้วย แร่ควอตซ์ และ แร่คาลซินี โดยการเปลี่ยนสภาพแบบซิลิซิไฟด์ ดังจะ เห็นได้จากแร่ส่วนใหญ่ ซึ่งถูกแทนที่ด้วยแร่ควอตซ์



รูปที่ 4.1.2.3 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน fine grain rhyolitic lapilli tuff ที่พบในพื้นที่ศึกษา บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ D5 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข D5-3 แสดงลักษณะของ หิน rhyolitic lapilli tuff เนื่องจากมีเนื้อผลึกดอกที่เป็นเศษหินที่มีขนาด ใหญ่กว่า 0.3เซนติเมตรใน ปริมาณมากกว่า 25 เปอร์เซ็นต์ โดย มีสีดเป็นสีขาวแดง และมีสีผุเป็นสีแดง มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกมีขนาดเฉลี่ย 0.3 เซนติเมตรประกอบด้วย หินไรโอไรต์ แร่ควอตซ์ แร่ เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วประกอบด้วย แร่ควอตซ์ และ แร่คาลซินี โดยการเปลี่ยนสภาพแบบซิ ลิซิไฟด์ ดังจะเห็นได้จากแร่ส่วนใหญ่ ซึ่งถูกแทนที่ด้วยแร่ควอตซ์

. รูปที่ 4.1.2.4 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน fine grain rhyolitic lapilli tuff ที่พบในพื้นที่ศึกษา บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ D2 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข D2-3 แสดงลักษณะของ หิน rhyolitic lapilli tuff เนื่องจากมีเนื้อผลึกดอกที่เป็นเศษหินที่มีขนาด ใหญ่กว่า 0.3เซนติเมตรใน ปริมาณมากกว่า 25 เปอร์เซ็นต์ โดย มีสีดเป็นสีขาวเทา และมีสีผุเป็นสีแดง มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกมีขนาดเฉลี่ย 0.3 เซนติเมตรประกอบด้วย แร่ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อ พื้นเป็นเนื้อแก้วประกอบด้วย แร่ควอตซ์ และ แร่คาลซินี โดยมีการเปลี่ยนสภาพแบบซิลิซิไฟด์ ดัง จะเห็นได้จากแร่ส่วนใหญ่ ซึ่งถูกแทนที่ด้วยแร่ควอตซ์ และแสดงการตัดเข้ามาของสายแร่ควอตซ์ ซึ่ง แสดงเนื้อหินแบบ colloform band เนื่องการจากเข้ามาหลายครั้งของสายแร่ ควอตซ์



.รูปที่ 4.1.2.5 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน medium altered andesitic lapilli tuff ที่พบในพื้นที่ ศึกษาบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A8 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข A8-1 มีสภาพผุมาก แสดงลักษณะของ หิน Andesitic lapilli tuff เนื่องจากมีของเศษหินที่มีขนาด ใหญ่กว่า 0.3 เซนติเมตรในปริมาณมากกว่า 25 เปอร์เซนต์ โดย มีสีดเป็นสีขาวเทา และมีสีผุเป็นสีน้ำตาล มีเนื้อ หินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกเป็น แร่ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วน่าจะเป็นแร่ ควอตซ์ และ แร่คาลซินี โดยมีการเปลี่ยนสภาพแบบซิลิไฟด์ ดังจะเห็นได้จากการพบแร่ควอตซ์เข้า มาแทนที่แร่ส่วนใหญ่



รูปที่ 4.1.3.1 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน very fine grain micro diorite ที่พบในพื้นที่ศึกษา บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ B15 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข **B15-1** มีสีสดเป็นสีดำ มีสีผุ เป็นสีเทาดำ แสดงลักษณะของ เนื้อหินแบบ phaneritic เป็นเนื้อผลิกขนาดเล็กประมาณ 0.5 มิลลิเมตร ประกอบด้วยแร่ แร่แอมฟิโบล และแร่Opaque ที่เป็นสีดำ ส่วนแร่ควอตซ์เป็นสีขาว โดย มีการเปลี่ยนสภาพแบบพอไรริติก ดังจะเห็นได้จากการพบแร่เซอริไซท์ และมีสายแร่ ควอตซ์ + แอคทิโนไลต์ ตัดเข้ามาในหินชนิดนี้ด้วย

รูปที่ 4.1.3.2 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน fine grain micro diorite ที่พบในพื้นที่ศึกษา บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ B16 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข **B16-2** มีสีสดเป็นสีดำเทา มีสีผุเป็นสีเทาดำ แสดงลักษณะของเนื้อหินแบบ phaneritic เป็นเนื้อผลึกขนาดเล็กประมาณ 0.7 มิลลิเมตร ประกอบด้วยแร่ แร่แอมพิโบล และแร่Opaque ที่เป็นสีดำ ส่วนแร่ควอตซ์เป็นสีขาว โดย มีการเปลี่ยนสภาพแบบพอไรริติก ดังจะเห็นได้จากการพบ แร่เซอริไซท์ ขนาดเล็กมาก และมีสายแร่ ควอตซ์ +แอคทิโนไลต์ ตัดเข้ามาในหินชนิดนี้ด้วย



.รูปที่ 4.1.3.3 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Medium grain micro diorite ที่พบในพื้นที่ ศึกษาบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C4 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข C4-8 มีสีสดเป็นสีดำ เทา มีสีผุเป็นสีเทา แสดงลักษณะของ เนื้อหินแบบ phaneritic เป็นเนื้อผลึกขนาดเล็กประมาณ 1 มิลลิเมตร ประกอบด้วยแร่ แร่แอมฟิโบล และแร่ Opaque ที่เป็นสีดำ ส่วนแร่ควอตซ์เป็นสีขาว โดยมีการเปลี่ยนสภาพแบบพอไรริติก ดังจะเห็นได้จากการพบแร่เซอริไซท์ และมีสายแร่ ควอตซ์ +แอคทิโนไลต์ ตัดเข้ามาในหินชนิดนี้ด้วย

รูปที่ 4.1.3.4 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Coarse grain micro diorite ที่พบในพื้นที่ศึกษา บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C4 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข C4-Aมีสีสดเป็นเทา มีสีผุเป็น สีเทาดำ แสดงลักษณะของ เนื้อหินแบบ phaneritic เป็นเนื้อผลิกขนาดเล็กประมาณ 2 มิลลิเมตร ประกอบด้วยแร่ แร่แอมฟิโบล และแร่ Opaque ที่เป็นสีดำ ส่วนแร่ควอตซ์เป็นสีขาว โดยมีการ เปลี่ยนสภาพแบบพอไรริติก ดังจะเห็นได้จากการพบแร่เซอริไซท์ และมีสายแร่ ควอตซ์ +แอคทิ โนไลต์ ตัดเข้ามาในหินชนิดนี้ด้วย



รูปที่ 4.1.3.1 แผ่นหินหน้าเรียบของหินTrachitic andesite ที่พบในพื้นที่ศึกษาบริเวณจุด เก็บตัวอย่างที่ A2 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข **25-3-6** มีสีสดเป็นสีขาวเขียว มีสีผุเป็นสี ขาว แสดงลักษณะของ เนื้อหินแบบ phophyritic หินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกขนาด ประมาณ 2 มิลลิเมตร เป็น แร่เฟลสปาร์ แร่ควอตซ์ โดยแสดงการเรียงตัวของเนื้อผลึกดอกส่วน เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้ว และไม่พบการเปลี่ยนสภาพ และไม่มีสายแร่ตัดผ่าน

.รูปที่ 4.1.3.2 แผ่นหินหน้าเรียบของหินTrachitic andesite และสายแร่ควอตซ์ ที่พบใน พื้นที่ศึกษาบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข **C6-3** มีสีสดเป็นสี ขาวเขียว มีสีผุเป็นสีขาว ซึ่งแสดงรอยสัมผัสซึ่งเกิดจากหินTrachitic andesite แทรกตัดผ่านสายแร่ ควอตซ์ และแสดงการอมเศษแร่ควอตซ์ ในหิน Trachitic andesite โดยบริเวณขอบของแร่ควอตซ์มี รอยไหม(reaction rim) เกิดจากการทำปฏิกิริยาของหินTrachitic andesite กับสายแร่ควอตซ์



4.2 microscopic description

จากการศึกษาแบบ Microscopic description ได้ทำการเลือกตัวอย่างที่เป็นตัวแทนของกลุ่มหิน แต่ละชนิด ไปจัดเป็นแผ่นหินบางจำนวน 41 แผ่นจากตัวอย่างหมายเลย C3-1, C1-2, B2-1, B7-1, C6-A, C4-3, A7-4, B4-1, D2-3, D4-3, D2-5, D5-3, D2-6, A8-1,A11-1, C4-5, B6-2, A5-2, B10-1, B13-1, C2-B, B5-1,A4-1, C6-3, C3-E,C6-C, B15-1, B16-2, C2-A, C6-8, C4-8, เพื่อศึกษาโดยใช้กล้อง จุลทรรศน์แบบแสงโพลาไรส์ ได้ผลการศึกษาดังนี้

4.2.1 หินแอนดิซิติก ทัฟ

จากการศึกษาจากแผ่นหินหน้าเรียบของ หินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ มีสีสดเป็นสีดำเขียวถึงดำ มีสี ผุเป็นสีเทาดำ มีเนื้อผลึกดอกประมาณ 25 เปอร์เซนต์ ประกอบด้วย เศษหินไรโอไรต์ แร่ควอตซ์ และหิน แอนดิไซต์ ขนาด 0.5-1เซนติเมตร การคัดขนาดไม่ดี มีรูปร่าง sub angular to angular ส่วนเนื้อพื้น อีก 75 เปอร์เซนต์ ขนาดเล็กกว่า 2 มิลลิเมตรเป็นเนื้อแก้วและเถ้าภูเขาไฟ โดยส่วนใหญ่มีการเปลี่ยนสภาพ แบบretrograde skarnของหินและมีสายแร่ตัดผ่าน (รูปที่4.1.1.1)

จากการศึกษาภายใต้กล้องจุลทรรศน์แบบแสงโพลาไรส์ จากตัวอย่าง A11-1, C4-5, B6-2, A5-2, B10-1, B13-1, C2-B, B5-1 พบว่าตัวอย่างส่วนใหญ่มีอัตราส่วนระหว่างเนื้อผลึกดอก กับเนื้อพื้น 30 : 70 ซึ่งพบว่า โดยแร่เด่นที่พบคือ แพลกจิโอเคลส ที่มี Extintion angle 22-33 จัดเป็นพวก Andesine และแร่ โพแทสเซียมเฟลสปาร์ ที่มีลักษณะ sieve texture (รูปที่ 4.2.1.2) แร่คลอไรต์ แร่ฮอนเบลนด์ แร่แอคทิ โนไลต์ที่เปลี่ยนสภาพมาจากแร่ฮอนเบลนด์เป็นส่วนใหญ่แสดงการเปลี่ยนสภาพ และยังพบการตัดเข้ามา ของสายแร่ซึ่งประกอบด้วยแร่คลอไรต์

โดยเนื้อผลึกดอก ส่วนใหญ่มีรูปผลึกเป็นแบบ subhedral-anhedral ส่วนใหญ่เป็น subhedral มี เกรนขนาด0.2-1 มิลลิเมตร ขนาดเฉลี่ย 0.4 มิลลิเมตร ประกอบด้วยแร่ แพลกจิโอเคลสจำพวก แอนดิซีน (andesine), โพแทสเซียมเฟลสปาร์ โดยเนื้อผลึกดอกนั้นแสดง embayment texture (รูปที่ 4)ในแร่ฮอน เบลนด์ และพบการ แทนที่ของแร่แร่คลอไรต์ และแอคทิโนไลต์ ในแร่แร่ฮอนเบลนด์ แสดง relictic texture(รูปที่ 4.2.1.4) ส่วนเนื้อพื้นเป็นแร่เนื้อแก้วและเป็นไมโครไลต์ของแร่ แอคทิโนไลต์ และแร่คลอไรต์ แสดง cryptocrystalline texture และ flow texture ในเนื้อพื้นอีกด้วย (รูปที่ 4.2.1.5)

4.2.2 หินไรโอริติก ลาพิลลีทัฟ

จากการศึกษาจากแผ่นหินหน้าเรียบ หินไรโอลิติกลาพิลลีทัฟในพื้นที่ศึกษานั้น มีสีสดเป็นสีขาวเทา มีสีผุเป็นสีส้มแดงและสีน้ำตาล ลักษณะporphyritic texture มีเนื้อผลึกดอกประมาณ 30-40 เปอร์เซนต์ ซึ่ง เป็นแร่ควอตซ์ และ แร่เฟลสปาร์ ขนาด 0.2-1เซนติเมตร ขนาดเฉลี่ย 0.3 เซนติเมตร การคัดขนาดปาน กลาง รูปร่าง sub angular to angular ส่วนเนื้อพื้น อีก 70 เปอร์เซนต์ เป็นเถ้าภูเขาไฟ แสดง aphanitic texture ประกอบด้วยแร่ควอตซ์ และ โพแทสเซียมเฟลสปาร์ ขนาดเล็กกว่า 2 มิลลิเมตร โดยส่วนใหญ่มี การเปลี่ยนสภาพของหินแบบซิลิซิไฟด์ และมีสายแร่ควอตส์ตัดผ่านแสดงลักษณะcolloform texture ที่บอก การเข้ามาหลายครั้งของสายแร่ควอตซ์ (รูปที่ 4.1.2.1, รูปที่ 4.1.2.2, รูปที่ 4.1.2.3 ,รูปที่ 4.1.2.4, รูปที่ 4.1.2.5)

จากการศึกษาภายใต้กล้องจุลทรรศน์แบบแสงโพลาไรส์ จากตัวอย่าง D2-3, D4-3, D2-5, D5-3, D2-6, A8-1 พบว่าตัวอย่างส่วนใหญ่มีอัตราส่วนระหว่างเนื้อผลึกดอก กับเนื้อพื้น 25 : 75 ซึ่งพบว่า โดยแร่ เด่นที่พบคือ แร่ แพลกจิโอเคลส ซึ่งมีลักษณะของ Carlsbad twin ,แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์(K-feld)ที่มี ลักษณะ sieve texture ,แร่ควอตซ์

โดยเนื้อผลึกดอก ส่วนใหญ่มีรูปผลึกเป็นแบบ subhedral-anhedral ส่วนใหญ่เป็น anhedral มี เกรนขนาด 0.2-0.5 มิลลิเมตร ประกอบด้วยแร่ แพลกจิโอเคลส, โพแทสเซียมเฟลสปาร์ โดยเนื้อผลึกดอก นั้นแสดง Corona texture(รูป 4.1.2.1) และskeletal texture (4.1.2.2) อีกด้วย ส่วนเนื้อพื้นเป็นเนื้อผลึก แบบ Microcrystalline texture ซึ่งเกิดจากการเข้ามาของแร่คาลซิโดนีภายหลัง ที่เกิดการเปลี่ยนสภาพของ เนื้อพื้นจากเนื้อแก้วเป็นเนื้อผลึก นอกจากนี้ยังพบสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้าในหินไรโอริติกทัฟ โดยตัดผ่าน ทั้งตัวเนื้อผลึกดอกและตัวเนื้อพื้นของหินชนิดนี้

4.2.3 หินไมโครไดออไรต์

หินไมโครไดออไรต์ มีสีสดเป็นสีดำ มีสีผุเป็นสีเทาดำ เป็นเนื้อผลึกของ แร่แอมฟิโบล และแร่ โอเปก (Opaque) ที่เป็นสีดำ ส่วนแร่ควอตซ์เป็นสีขาว มีผลึกขนาดเล็กมาก ประมาณ >0.2-0.5 มิลลิเมตร เกรนสว่นใหญ่เป็น equgranular โดยส่วนใหญ่มีการเปลี่ยนสภาพของหินแบบซิลิซิไฟด์ เล็กน้อย และมี สายแร่ตัดผ่าน (รูปที่ 4.1.3.4) จากการศึกษาภายใต้กล้องจุลทรรศน์แบบแสงโพลาไรส์จากตัวอย่าง C6-C, B15-1, B16-2, C2-A, C6-8, C4-8 พบเกรนส่วนใหญ่มีรูปผลึกเป็นแบบ euhedral-subhedral ส่วนใหญ่เป็น subhedral มี เกรนขนาด 0.1-0.25 มิลลิเมตร โดยแร่เด่นที่พบคือ แพลกจิโอเคลส (PI)ที่มี Extinction angle 29-35 จัดเป็นพวก Andesine แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ (K-fs) แร่คลอไรต์(รูป 4.2.3.2) แร่ฮอนด์เบลนด์ (รูป 4.2.3.3)ซึ่งส่วนใหญ่เปลี่ยนสภาพไปเป็นแร่แอคทิโนไลต์และมีแร่โอเปกประมาณ 15 % ซึ่งส่วนใหญ่เป็นแร่ ไฟไรต์ (รูป4.2.3.1) ทั้งนี้ยังพบ เนื้อหิน แบบ intergranular texture (รูป4.2.3.4) และการreplacement ของแร่แอคทิโนไลต์ในแร่ฮอนด์เบลนอีกด้วย (รูป4.2.3.1)

4.2.4 หินทราชิติกแอนดิไซต์

จากตัวอย่างมีสีสดเป็นสีเขียวขาว สีผุ เป็นสีขาว มีลักษณะ เนื้อหินแบบพอไฟริติก มีเนื้อผลึกดอก ขนาด 0.05 - 0.2เซนติเมตร ซึ่งแสดง โครงสร้างแบบเส้นเห็นการเรียงตัวของเนื้อผลึกดอก เนื้อพื้นเป็นเนื้อ แก้วแสดง เนื้อหินแบบ aphanitic (รูป 4.1.4.1)

จากการศึกษาภายใต้กล้องจุลทรรศน์แบบแสงโพลาไรส์ จากตัวอย่าง A4-1, C6-3, C3-E พบว่า ตัวอย่างส่วนใหญ่มีอัตราส่วนระหว่างเนื้อผลึกดอก กับเนื้อพื้น 40 : 60 โดยแร่เด่นที่พบคือ แพลกจิโอเคลส ที่มี Extinction angle 32-35 จัดเป็นพวก Andesine และแร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ที่มีลักษณะ sieve texture (รูป 4.2.4.2)

โดยเนื้อผลึกดอก ส่วนใหญ่มีรูปผลึกเป็นแบบ euhedral-sunhedral ส่วนใหญ่เป็น euhedral มี เกรนขนาด0.2-0.5มิลลิเมตร ประกอบด้วยแร่แพลกจิโอเคลสจำพวก andesine , โพแทสเซียมเฟลสปาร์ โดยเนื้อผลึกดอกนั้นแสดงเนื้อหินแบบ trachitic ทำให้เห็นการเรียงตัวของเนื้อผลึกดอก (รูป 4.2.4.2) และ ยังพบembayment texture ในแร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ (รูป 4.2.4.1) อีกด้วย ส่วนเนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้ว แสดง Cryptocrystalline texture Acm acmite Act actinolite Agt aegirine-Ak akernanite Ab albite Aln allanite Alm almandine Anl anal-clte Ant. Anatase And and alusite Adr and radite Anh anhvdrite Ank ankerite Ann annite An anorthite Atg antigorite Ath anthophyllite Ap apatite Apo apophyllite Arg aragonite Arf arfvedsonite Apy arsenopyrite Aug augite Ax axinite Brt barite Brl bervl Bt biotite Btm boehnite Bn bornite Brk brookite Brc brucite

Cal calcite Ccn cancrinite Crn carnegieite Cst cassiterite Cls celestite Cbz chabazite Cc chalcocite Ccp chalcopyrite Chl chlorite Ctd chloritold Chn chondrodite Chr chromite Ccl chrvsocolla Ctl chrvsotile Cen clinoenstatite Cfs clinoferrosilite Chu cllnohumite Czo clinozoisite Crd cordierite Crn corundum Cv covellite Crs cristoballite Cum Dsp diaspore Dg diginite Di diopside Dol dolomite Drv dravite Eck eckermannite Ed edenite Elb elbaite

En enstatite Ep epidote Fst fassite Fa favalite Fac ferroactinolite Fed ferroederilte Fs ferrosilite Fts Fl fluorite Fo forsterite Gn galena Grt garnet Ged gedrite Gh gehlenite Gbs gibbsite Glt glauconite Gln glaucophane Gt geothite Gr graphite Grs grossularite Gru grunerite Gp gypsum HI halite Hs hastingsite Hvn hauvne Hd hedenbergite Hem hematite Hc hercvnite Hul heulandlte Hbl hornblende Hu humite

Ill illite IIn ilmenite Jd iadeite Jh iohannsenite Krs kaersutite Kls kalsilite Kln kaolinite Ktp kataphorite Kfs K-feldspar Krn kornerupine Kv kvanite Lmt laumontite Lws lawsonite Lpd lepidolite Lct leucite Lm linonite Lz lizardite Lo loellingite Mgh muaghemite Mkt Mrb Mgs magnesite Mag nurgnetite Mrg margarLte Mel melilite Mc microcline Mo molvbdenite Wrz monazite Mtc monticel-ILte Mnt montmorillonIte Mul nullite

Ms muscovite Ntr natrolite Ne nepheline Nrb norbergite Nsn nosean Ol olivine Omp omphacite Oam Or orthoclase Opx Pg paragonite Prg pargasite Pct pectolite Pn pentlandite Per periclase Prv perovskite Phl phlogopite Pgt pigeonite Pl plagioclase Prh prehnlte Pen Pnp punpellvite Py pyrite Prp pyrope Prl pyrophyllite Po pyrrhotite Otz guartz Rbk riebeckite Rds Rdn rhodonnite Rt rutile

Sa sanidine Scp scapolite Src sericite Srp serpentine Sd siderite Sil sillimanite Sdl sodalite Sps Sp sphalerite Spn sphene Spl spinel Spd St staurolite Stb stilbite Str Tlc talc Tmp Ttn titanite Toz topaz Tur Tr Tremolite Trd trldvmite Tro trollite Ts Usp ulvospinel Vrm Ves Wth Witherite Wo Zrn zircon Zo zoisite

รูปที่ 4.2.1.1 (รูปที่ 4.2.1.1 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 4.2.1.1 (ข) ใส่นิโคล)จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T1-4 ตัวอย่างหมายเลข A11-1 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A11 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ phophyritic มีเนื้อผลึกดอก ขนาดประมาณ 2 มิลลิเมตร เป็น เศษหินandesite แร่ฮอนเบลนด์ แร่ แพลกจิโอเคลส แร่ควอตซ์ มีเนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้ว เนื้อผลึกบางส่วนเป็นแร่ คลอไรต์ ควอตซ์ ซึ่งแสดงลักษณะเฉพาะของ หิน pyroclastic ซึ่งเนื้อผลึกดอกเป็น เศษหินและแร่ ที่มีลักษณะรูปร่าง angular – sub angular และ เนื้อพื้นที่มีลักษณะเป็นเนื้อแก้ว และยังพบการแทนที่ของแร่ แอคทิโนไลต์ ในแร่ ฮอนเบลนด์ ซึ่งเป็น หลักฐานของการเปลี่ยนสภาพ นอกจากนี้ ยังพบสายแร่คลอไรต์ตัดผ่านเข้ามาในหินซนิดนี้ด้วย (ทางด้านซ้ายมือของรูป)



รูปที่ 4.2.1.2 (รูปที่ 4.2.1.2 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 4.2.1.1 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T5-4 ตัวอย่างหมายเลข B10-1 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ B10 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงลักษณะ เนื้อหินแบบ phophyritic เนื้อผลึกดอกที่เป็นเศษหิน ประกอบด้วยแร่ โพแทสเซียมเฟลสปาร์ และ แร่แพลกจิโอเคลส และมี เนื้อพื้นเป็นไมโครไลต์ ของแร่ แอคทิโนไลต์ และเนื้อแก้ว



รูปที่ 4.2.1.3 (รูปที่ 4.2.1.3 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 4.2.1.3 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T5-4 ตัวอย่างหมายเลข B10-1 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ B10 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ phophyritic เนื้อผลึกดอกที่ เป็นเศษหิน ประกอบด้วยแร่ โพแทสเซียมเฟลสปาร์ และ แร่แพลกจิโอเคลส และมีเนื้อพื้นเป็นไม โครไลต์ ของแร่แอคทิโนไลต์ แร่คลอไรต์ และเนื้อแก้ว ทั้งยัง แสดงลักษณะของแร่ฮอนเบลนด์ที่มี เนื้อหินแบบ embayment



รูปที่ 4.2.1.4 (รูปที่ 4.2.1.4 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 4.2.1.4 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T5-4 ตัวอย่างหมายเลข B10-1 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ B10 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ phophyriticมีเนื้อผลึกดอกที่ เป็นเศษหิน ประกอบด้วยแร่ฮอนเบลนดด์ที่มีpleochroismสีเขียว แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ และ แร่ แพลกจิโอเคลส และมีเนื้อพื้ นเป็นไมโครไลต์ ของแร่แอคทิโนไลต์ แร่คลอไรต์ และเนื้อแก้ว และ แสดงการแทนที่ของแร่คลอไรต์ และแอคทิโนไลต์ ในแร่แร่ฮอนเบลนด์ ซึ่ง ยังคงเหลือรูปผลึกฮอน เบลด์ให้เห็นอยู่ แสดงถึงการเปลี่ยนสภาพ



รูปที่ 4.2.1.5 (รูปที่ 4.2.1.5 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 4.2.1.5 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T4-0 ตัวอย่างหมายเลข C3-H จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ phophyritic มีเนื้อผลึกดอกที่ เป็นเศษหิน ประกอบด้วยแร่ฮนซอนเบลนดด์ แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ และ แร่แพลกจิโอเคลส และ มีเนื้อพื้นเป็นไมโครไลต์ ของแร่แอคทิโนไล ต์ แร่คลอไรต์ และเนื้อแก้ว และ แสดงลักษณะเนื้อหิน แสดงการไหล(flow texture) ของแร่คลอไรต์และแร่แอลไบท์ ในเนื้อพื้น นอกจากนี้ยังแสดงการ แทนที่ของแร่แอคทิโนไลต์ในแร่แพลกจิโอเคลสอีกด้วย

.



รูปที่ 4.2.2.1 (รูปที่ 4.2.2.1 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 4.2.2.1 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหินrhyolitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T6-2 จากตัวอย่างหมายเลข A8-1 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A8 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ phophyritic มีเนื้อผลึกดอก ประกอบด้วย แร่ควอตซ์ แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ แร่แพลกจิโอเคส มีเนื้อพื้นเป็นเนื้อผลึกขนาดเล็ก ประกอบด้วยแร่แคลซิโดนี และเนื้อแก้วบางส่วน ทั้งยัง แสดงลักษณะเนื้อหินแบบ corona ในแร่แพ ลกจิโอเคลสและโพแทสเซียมเฟลสปาร์ ซึ่งถูกกัดทำให้เห็น reaction rim ซึ่งเกิดจากแร่ควอตซ์และ แร่คาลซิโดนีซึ่งเข้ามาทีหลัง เป็นการเปลี่ยนสภาพแบบ ซิลิซิไฟด์


รูปที่ 4.2.2.2 (รูปที่ 4.2.2.2 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 4.2.2.2 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหินrhyolitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T6-2 จากตัวอย่างหมายเลข A8-1 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A8 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ phophyritic มีเนื้อผลึกดอก ประกอบด้วย แร่ควอตซ์ แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ แร่แพลกจิโอเคส มีเนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้ว และเนื้อ ผลึกขนาดเล็กบางส่วน ประกอบด้วย แร่แคลซิโดนี และแร่ควอตซ์ ทั้งยัง แสดงลักษณะเนื้อหินแบบ Skeletal ในแร่แพลกจิโอเคลส ซึ่งถูกแทนที่บางส่วนด้วยแร่ควอตซ์ และพบเปลี่ยนสภาพแบบ ซิลิซิ ไฟด์



รูปที่ 4.2.3.1 (รูปที่ 4.2.3.1 (ก) ปราศจากนิโคล , รูปที่ 4.2.3.1 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหินmicro diorite จากแผ่นหินบางหมายเลข T-25-3-2 จากตัวอย่างหมายเลข 25-3-2 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A2(รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ pophyritic เป็นเนื้อผลึก ดอกมีขนาด 0.1-0.25 มิลลิเมตรประกอบด้วย แร่แอคทิโนไลต์ แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ แร่แพลกจิ โอเคส แร่ควอตซ์ และแร่โอเปก ซึ่งส่วนใหญ่เป็นแร่ไฟไรต์ มีเนื้อพื้นเป็นเนื้อผลึกขนาดเล็ก ประกอบด้วย แร่คลอไรต์ แร่แอลไบท์ และแร่ควอตซ์ พบเปลี่ยนสภาพแบบ พอไรริติก



รูปที่ 4.2.3.2 (รูปที่ 4.2.3.2 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 4.2.3.2 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน micro diorite จากแผ่นหินบางหมายเลข T 6-5 จากตัวอย่างหมายเลข C6-8 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ pophyritic เป็นเนื้อผลึกดอก เป็นเนื้อผลึกประกอบด้วย แร่ฮอนเบลนด์ แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ แร่แพลกจิโอเคส แร่ควอตซ์ และแร่โอเปก ซึ่งส่วนใหญ่เป็นแร่ไฟไรต์ มีเนื้อพื้นเป็นเนื้อผลึกขนาดเล็ก ประกอบด้วย แร่คลอไรต์ แร่แอลไบท์ และแร่ควอตซ์



รูปที่ 4.2.3.3 (รูปที่ 4.2.3.3 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 4.2.3.3 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน micro diorite จากแผ่นหินบางหมายเลข T 6-5 จากตัวอย่างหมายเลข C6-8 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ pophyritic เป็นเนื้อผลึก ประกอบด้วย แร่แอคทิโนไลต์ แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ แร่แพลกจิโอเคส แร่ควอตซ์ และแร่โอเปก มีเนื้อพื้นเป็นเนื้อผลึกขนาดเล็ก ประกอบด้วย แร่คลอไรต์ แร่แอลไบท์ และแร่ควอตซ์ ซึ่ง แสดงแร่ ฮอนเบลนด์ ที่แสดงลักษณะcleavage ทำมุม 120 องศา



รูปที่ 4.2.3.4 (รูปที่ 4.2.3.4 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 4.2.3.4 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน micro diorite จากแผ่นหินบางหมายเลข T 6-5 จากตัวอย่างหมายเลข C6-8 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ pophyritic เป็นเนื้อผลึกดอก เป็นเนื้อผลึกประกอบด้วย แร่แอคทิโนไลต์ แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ แร่แพลกจิโอเคส แร่ควอตซ์ และแร่โอเปก มีเนื้อพื้นเป็นเนื้อผลึกขนาดเล็ก ประกอบด้วย แร่คลอไรต์ แร่แอลไบท์ และแร่ควอตซ์ ซึ่งแสดงลักษณะเนื้อหินแบบintergranular โดยมีผลึกแร่แพลกจิโอเคลสล้อมผลึกแร่ฮอนเบลนด์



รูปที่ 4.2.4.1 (รูปที่ 4.2.4.1 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 4.2.4.1 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน trachitic andesite จากแผ่นหินบางหมายเลข T1-3 จากตัวอย่างหมายเลข A4-1 จาก บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A4 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ pophyritic เป็นเนื้อผลึกดอกเป็น เนื้อผลึกประกอบด้วย แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ แร่แพลกจิโอเคส แร่ควอตซ์ มีเนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้ว ซึ่งแสดงแร่แพลกจิโอเคลสที่มีลักษณะ Carlsbad twin และแร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ร์ที่แสดง ลักษณะ sieve texture



รูปที่ 4.2.4.2 (รูปที่ 4.2.4.2 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 4.2.4.2 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน trachitic andesite จากแผ่นหินบางหมายเลข T2-3 จากตัวอย่างหมายเลข C6-3 จาก บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ pophyritic เป็นเนื้อผลึกดอกเป็น เนื้อผลึกประกอบด้วย แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ แร่แพลกจิโอเคส แร่ควอตซ์ มีเนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้ว ซึ่งแสดงเนื้อหินแบบ trachitic ซึ่งเป็นการเรียงตัวของแร่เนื้อดอกประกอบด้วย แร่โพแทสเซียม เฟลสปาร์ และแร่แพลกจิโอเคส



บทที่5:การเปลี่ยนสภาพ

- 5.1 การเปลี่ยนสภาพ
- 5..2 Vein paragenesis
- 5.3 Mineral paragenesis

5.1การเปลี่ยนสภาพ (Alteration)

จากการศึกษาใน ภาคสนามในพื้นที่เขาพนมพา และจากการศึกษาศิลาวรรณนาจากตัวอย่าง C3-1, C1-2, B2-1, B7-1, C6-A, C4-3, A7-4, B4-1,C6-6,C3-H ทำให้พบการเปลี่ยนเปลี่ยนสภาพหลาย รูปแบบ สามารถแบ่งออกเป็นสามแบบซึ่งเกิดคนละช่วงเวลาและในหินที่แตกต่างกัน โดยมีลำดับการเกิด ดังนี้

5.1.1 ช่วงก่อนการเกิดแร่ มีการแทรกดันตัวของไมโครไดออไรต์เข้าไปในหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ เกิดเป็น contact metamorphism ทำให้เกิดการแปรสภาพเป็นหินแคลซิลิเกต (วอลลาสโทไนท์-กาเนต-ไพรอกซีน-อิพิโดด-แอคทิโนไลต์) (รูปที่ 5.1.1.1) ในบริเวณรอยต่อระหว่างหินทั้งสอง มีความกว้างอย่าง น้อย 50 เซนติเมตร (สำหรับแร่วอลลาสโทไนท์ ได้ทำการตรวจสอบด้วยเครื่องมือวิเคราะห์ XRD ทั้งนี้แสดง ในรูปที่ 8.6.1 ในภาคผนวก)

5.1.2 ช่วงเดียวกับการเกิดแร่ทองคำ เป็นช่วง Prograde skarn เกิดกระบวนการ motasomatic process หรือ hydrothermal stage เป็นลักษณะการไหลของน้ำยาแร่ร้อนในพื้นที่แคบๆตามรอยแตก ซึ่ง พบทั่วไปในหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ (รูปที่ 5.1.2.3) โดยมีการแลกเปลี่ยนองค์ประกอบของน้ำยาแร่ร้อน กับหินเหย้า ซึ่งทำให้เกิดแร่ กาเนต และไพรอกซีน เป็นส่วนใหญ่ ซึ่งเรียกว่า Skarnoid หลังจากนั้นในช่วง retrograde skarn มีการกระบวนการน้ำฝนเข้ามาเกี่ยวข้อง ซึ่งมักเกิดในระดับตื้น ทำให้เกิดการเปลี่ยน สภาพที่มีการแทนที่แร่ที่เกิดในช่วง Prograde Skarn ซึ่งส่วนใหญ่เป็นแร่ที่ไม่มีที่ไม่มีน้ำในโครงสร้างเป็นแร่ ที่มีน้ำในโครงสร้างเช่น Epidote, Amphiboles, Chlorite, Actinolite และ Clays ซึ่งการเปลี่ยนสภาพใน ลักษณะนี้ พบกระจายตัวบริเวณขอบของอยู่ตามสาย แร่ควอตซ์-คาร์บอเนต (คลอไรต์-แอคทิโนไลท์-อิพิ ้ที่มีอย่เป็นจำนวนมากและตัดกันเป็นร่างแหในหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ โดยมีบริเวณการเปลี่ยน โดด) ้สภาพเข้าไปในหินเหย้า กว้างประมาณ 1-70 เซนติเมตร ซึ่งแปรผันตามขนาดของสายแร่ซึ่งมีขนาตั้งแต่ 0.5 -50 เซนติเมตร โดยสามารถอธิบายบริเวณการเปลี่ยนสภาพได้โดยแบ่งออกเป็นสองส่วน คือ 1) การเปลี่ยน สภาพในหินเหย้า ซึ่งโซนการเปลี่ยนที่เกิดลำดับการเกิดมีดังนี้ เริ่มจากควอตซ์ได้เข้าไปทำปฏิกิริยากับหิน เหย้า แล้วจึงเกิดการเปลี่ยนสภาพตามลำดับ จากสายแร่เข้าไปทำให้เกิด โซนแอคทิโนไลต์ , โซนอิพิโดด และด้านนอกสุดคือโซนคลอไรต์-แอลไบต์ 2)การสะสมแร่ในสายแร่จากขอบสายแร่เข้าไปหาสายแร่คือ ควอตซ์ แสดง comb structure .ในการเกิดจากขอบสายแร่เข้าไปในสายแร่ และถูกปิดด้วยคาลซิโดนีจาก การเข้ามาของน้ำยาแร่ร้อน ในช่วงหลังซึ่งในระหว่างการเกิด หากเกิดฟองก๊าซในน้ำยาแร่ร้อน ทำให้เกิด

การตลกผลึกของควอตซ์และแร่มีค่ารวมทั้งไพไรต์ อยู่บริเวณกลางสายแร่ (รูปที่ 5.1.2.1,รูปที่ 5.1.2.2,รูปที่ 5.1.2.3,รูปที่ 5.1.2.4 ,รูปที่ 5.1.2.5และแบบจำลองรูปที่ 5.1.2.6) และจากการเปรียบเทียบแผนที่ธรณีเคมี (กรมทรัพยากรธรณี, 2546) พบว่าบ ริเวณที่มีการเปลี่ยนสภาพแบบนี้ มีความสัมพันธ์กับบริเวณ ที่พบ ทองคำสูง(รูป 6.3.2)

5.1.3 ในช่วงหลังการเกิดแร่ทองคำ เกิดการกระบวนการ silicification ในหินไรโอริติกลาพิลลีทัฟ ทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบ silicified ซึ่งมีการกระจายตัวทั่วทั้งบริเวณที่เป็นไรโอริติกลาพิลลีทัฟ คือ บริเวณทางทิศตะวันออกเฉียงเหนือ และทั่วทั้งบริเวณเขาหนองแขม (รูปที่ 5.1.3,รูปที่ 4.1.2.5 ,รูปที่ 5.1.3.1)ซึ่งในบริเวณนี้ไม่พบการเปลี่ยนสภาพแบบ แคลซิลิเกต และretrograde skarn และสายแร่ควอตซ์-คาร์บอเนต (คลอไรต์-แอคทิโนไลท์-อิพิโดด)เลย อย่างไรก็ตามในพนังหินทราชิติก แอนดิซิติกทัฟ นั้นไม่พบ การเปลี่ยนสภาพและการแทรกตัดเข้าไปของสายแร่เช่นกัน



แผนที่การเปลี่ยนสภาพ

(ดัดแปลงจาก แผนที่ภูมิปรเทศ อำเภอวังทรายพูน ระวาง 5141 IV ลำดับชุด 7017)

รูปที่ 5.1 แผนที่ภูมิประเทศแสดงการเปลี่ยนสภาพบริเวณพื้นที่เขาพนมพา อำเภอวังทรายพูน จังหวัดพิจิตร (ดัดแปลงจาก แผนที่ภูมิประเทศอำเภอวังทรายพูน ระวาง 5141 IV ลำดับชุด 7017) .รูปที่5.1.1.1 หินลอยขนาดใหญ่ของ สายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-วอลลาสโทไนต์ –อิพิโดด-กา เนต บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6(รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีสีสดเป็นสีขาว มีสีผุเป็นสีขาวส้ม ซึ่งประกอบด้วย แร่ควอตซ์ แร่แคลไซต์แร่วอลลาสโทไนต์ แร่อิพิโดด และ แร่กาเนต ซึ่ง แสดงการเปลี่ยนสภาพแบบ แคลซิลิเกต โดยมีหินดั้งเดิมที่เป็นandesitic lapilli tuff

.รูปที่ 5.1.1.2 แผ่นหินหน้าเรียบของ สายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-วอลลาสโทไนต์ –อิพิโดด-กา เนต บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6(รูปที่3.1.1 หน้า 22) หมายเลขตัวอย่าง C6-6 มีสีสดเป็น สีขาว มีสีผุเป็นสีขาวส้ม ซึ่งประกอบด้วย แร่ควอตซ์ แร่แคลไซต์แร่วอลลาสโทไนต์ แร่อิพิ โดด และ แร่กาเนต ซึ่งแสดงการเปลี่ยนสภาพแบบ แคลซิลิเกต และได้ทำการศึกษาศิลา วรรณนาใน(รูปที่ 5.1.1.3-6) และทำการวิเคราะห์เคมีในรูปที่ 8.1.1



รูปที่ 5.1.1.3 (รูปที่ 5.1.1.3 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 5.1.1.3 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ของ สายแร่ ควอตซ์-แคลไซต์-วอลลาสโทไนต์ –อิพิโดด-กาเนต จากแผ่นหินบาง หมายเลข T0-10 จากตัวอย่างหมายเลข C6-6 (รูปที่ 5.1.1.2) จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่าง ที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงการอยู่ร่วมกันของแร่ต่างๆได้แก่ แร่ควอตซ์ แร่แคลไซต์ แร่ วอลลาสโทไนต์ และ แร่กาเนต ทั้งนี้ยังแสดงเนื้อหินแบบ Embayment ดังนี้ -แร่กาเนตกัดเข้าไปในแร่แคลไซต์(ด้านล่างตรงกลาง รูป 5.1.1.3 (ข)) -แร่ควอตซ์กัดเข้าไปในแร่วอลลาสโทไนต์ (ด้านบน ซ้าย รูป 5.1.1.3 (ข))



. รูปที่ 5.1.1.4 (รูปที่ 5.1.1.4 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 5.1.1.4 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้องจุลทรรศน์ ของ สายแร่ควอตซ์ -แคลไซต์-วอลลาสโทไนต์ –อิพิโดด-กาเนต จากแผ่นหินบางหมายเลข T0-10 จากตัวอย่างหมายเลข C6-6 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงการอยู่ ร่วมกันของแร่ต่างๆ แร่วอลลาสโทไนต์ และ แร่อิพิโดด



รูปที่ 5.1.1.5 (รูปที่ 5.1.1.5 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 5.1.1.5 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้องจุลทรรศน์ ของ สายแร่ควอตซ์ -แคลไซต์-วอลลาสโทไนต์ –อิพิโดด-กาเนต จากแผ่นหินบางหมายเลข T0-10 จากตัวอย่างหมายเลข C6-6 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงการอยู่ ร่วมกันของแร่ต่างๆ ได้แก่ แร่ควอตซ์ แร่แคลไซต์ แร่วอลลาสโทไนต์ แร่แอคทิโนไลต์ และ แร่กาเนต ทั้งนี้ยังแสดงเนื้อหินแบบ Embayment ดังนี้ -แร่กาเนตกัดเข้าไปในแร่แคลไซต์ (ด้านบน-ตรงกลาง รูป 5.1.1.5 (ข)) -แร่ควอตซ์กัดเข้าไปในแร่แคลไซต์ (ด้านบน-ขวา รูป 5.1.1.5 (ข)) -แร่กาเนตกัดเข้าไปในแร่ออลลาสโทไนต์ (ด้านบน- ตรงกลาง รูป 5.1.1.5 (ข))



. รูปที่ 5.1.1.6 (รูปที่ 5.1.1.6 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 5.1.1.6 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้องจุลทรรศน์
ของ สายแร่ควอตซ์ -แคลไซต์-วอลลาสโทไนต์ –อิพิโดด-กาเนต จากแผ่นหินบางหมายเลข T0-10
จากตัวอย่างหมายเลข C6-6 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงนี้อหิน
แบบintergrowแสดงการอยู่ร่วมกันของแร่ต่างๆ แร่คไพรอกซีน แร่วอลลาสโทไนต์



. รูปที่ 5.1.2.1 ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C3(รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีสีสดเป็นสีเขียวดำ มีสีผุเป็นสีดำเทา แสดงการเปลี่ยนสภาพแบบควอตซ์ -คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพิโดด-แอลไบต์-ไฟไรต์ ซึ่งแสดงแร่ไฟไรต์ชัดเจน

รูปที่ 5.1.2.2 ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C3(รูปที่3.1.1 หน้า 22) มี สีสดเป็นสีเขียวดำ มีสีผุเป็นสีดำเทา แสดงการเปลี่ยนสภาพแบบควอตซ์ -คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพิ โดด-แอลไบต์-ไฟไรต์ ซึ่งแสดงแร่คาลโคไฟไรต์ชัดเจน

.



รูปที่ 5.1.2.3 หินลอยของหิน andesitic lapilli tuff บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีสีสดเป็นสีเขียวดำ มีสีผุเป็นสีดำเทา ที่เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบ ควอตซ์-คลอไรต์-แอคทิ โนไลต์-อิพิโดด-แอลไบต์-ไฟไรต์ ซึ่งเกิดจาการที่น้ำแร่ร้อนแทรกตัดเข้าไปในหินชนิดนี้

รูปที่ 5.1.2.4 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน andesitic Iapilli tuff ที่พบในพื้นที่ศึกษาบริเวณจุดเก็บ ตัวอย่างที่ B2 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข B2-1 มีสีดเป็นสีขาวเขียว และมีสีผุเป็นสี น้ำตาล มีเนื้อหินแบบ porphyritic มีเนื้อผลึกดอกเป็น หินแอนดิไซต์ หินไรโอไรต์ แร่แอมฟิโบล แร่ ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วน่าจะเป็นแร่คลอไรต์ ซึ่งแสดงสายแร่ควอตซ์ตัดเข้ามาใน หิน andesitic Iapilli tuff ทำให้เกิดโซนการเปลี่ยนสภาพแบบควอตซ์-คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพิ โดด-แอลไบต์-ไฟไรต์ และได้ทำการศึกษาศิลาวรรณนาในแต่ละบริเวณโดยแสดงใน รูปที่ 5.1.2.4.1, รูปที่ 5.1.2.4.2, รูปที่ 5.1.2.4.3, รูปที่ 5.1.2.4.4 ตามลำดับ



. รูปที่ 5.1.2.4.1 (รูปที่ 5.1.2.4.1 (ก) ปราศจากนิโคล , รูปที่ 5.1.2.4.1 (ข) ใส่นิโคล)จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T4-1 ตัวอย่างหมายเลข B2-1 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ B2 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์บริเวณกลางสายแร่(รูปที่ 5.1.2.4)ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff ทั้งยังแสดงเนื้อหินแบบ Colloform ซึ่งเกิดจากการ เข้าหลายครั้งของสายแร่ควอตซ์-คาร์บอเนตและแร่คาลซินี ซึ่งทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบ retrograde skarn จาการพบแร่ ควอตซ์ แร่อิพิโดด แร่คลอไรต์ โดยจะพบ การไล่โซนการ เปลี่ยน สภาพจากขอบของสายแร่เข้าไปในกลางสายแร่ ดังนี้ อิพิโดด แร่ควอตซ์ แร่คาลซิโดนี โดยสามารถ แสดงในแบบจำลองการเปลี่ยนสภาพ (รูปที่ 5.1.2.6)



. รูปที่ 5.1.2.4.2 (รูปที่ 5.1.2.4.2 (ก) ปราศจากนิโคล , รูปที่ 5.1.2.4.2 (ข) ใส่นิโคล)จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T4-1 ตัวอย่างหมายเลข B2-1 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ B2 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์บริเวณขอบของสายแร่ (รูปที่ 5.1.2.4)ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff ซึ่งเข้ามาของสายแร่ควอตซ์-คาร์บอเนต ทำ ให้เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบretrograde skam จาการพบแร่ ควอตซ์ แร่อิพิโดด แร่คลอไรต์ แร่แอล ใบต์ โดยจะพบ การไล่โซนการ เปลี่ยนสภาพจากขอบของสายแร่เข้าไปในกลางสายแร่ ดังนี้ แอล ใบต์+คลอไรต์, แร่อิพิโดด, แร่แอคทิโนไลต์ และแร่ควอตซ์ แร่คาลซิโดนี โดยสามารถแสดงใน แบบจำลองการเปลี่ยนสภาพ (รูปที่ 5.1.2.6)


รูปที่ 5.1.2.4.3 (รูปที่ 5.1.2.4.3 (ก) ปราศจากนิโคล , รูปที่ 5.1.2.4.3 (ข) ใส่นิโคล)จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic Iapilli tuff ซึ่งถูกตัดด้วยสายแร่ควอตซ์-คาร์บอเนต จากแผ่นหินบาง หมายเลข T4-1 ตัวอย่างหมายเลข B2-1จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ B2 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) โดย แสดงบริเวณหินเหย้าที่ติดสายแร่(รูปที่ 5.1.2.4) ทั้งนี้จากการเข้ามาของสายแร่ควอตซ์-คาร์บอเนต ทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบretrograde skarn จาการพบแร่ ควอตซ์ แร่อิพิโดด แร่คลอไรต์ แร่ แอลไบต์ และจากภาพนี้เป็นบริเวณ โซนแอลไบต์ +คลอไรต์ ซึ่งสามารถแสดงในแบบจำลองการ เปลี่ยนสภาพ (รูปที่ 5.1.2.6)



รูปที่ 5.1.2.4.4 (รูปที่ 5.1.2.4.4 (ก) ปราศจากนิโคล , รูปที่ 5.1.2.4.4 (ข) ใส่นิโคล)จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff ซึ่งถูกตัดด้วยสายแร่ควอตซ์ -คาร์บอเนต จากแผ่นหินบาง หมายเลข T4-1 ตัวอย่างหมายเลข B2-1จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ B2 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) โดย แสดงบริเวณหินเหย้าที่ใกล้กับสายแร่(รูปที่ 5.1.2.4) ทั้งนี้จากการเข้ามาของสายแร่ควอตซ์-คาร์บอเนต ทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบ retrograde skarn จาการพบแร่ ควอตซ์ แร่อิพิโดด แร่ คลอไรต์ แร่แอลไบต์ และจากภาพนี้เป็นบริเวณ โซนแอลไบต์ +คลอไรต์ ซึ่งสามารถแสดงใน แบบจำลองการเปลี่ยนสภาพ (รูปที่ 5.1.2.6) โดยลักษณะเฉพาะของแร่คลอไรต์คือ Bow-tie shape



รูปที่ 5.1.2.5 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน andesitic lapilli tuff

ที่พบในพื้นที่ศึกษาบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ตัวอย่างหมายเลข C6-A มีสีสดเป็นสีดำน้ำตาล และมีสีผุเป็นสีน้ำตาล มีเนื้อหินแบบ porphyiritic มีเนื้อผลึกดอกเป็น หิน แอนดิไซต์ หินไรโอไรต์ แร่แอมฟิโบล แร่ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วน่าจะเป็นแร่คลอ ไรต์ ซึ่ง แสดงสายแร่ แร่ควอตซ์ตัดเข้ามาในหิน andesitic lapilli tuff ทำให้เกิดโซนการเปลี่ยน สภาพแบบควอตซ์-คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพิโดด-แอลไบต์-ไพไรต์ และได้ทำการศึกษาศิลา วรรณนาในแต่ละบริเวณโดยแสดงใน รูปที่ 5.1.2.5.1, รูปที่ 5.1.2.5.2, รูปที่ 5.1.2.5.3, รูปที่ 5.1.2.5.4, รูปที่ 5.1.2.5.4 ตามลำดับ

รูปที่ 5.1.2.5.1 จากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic Iapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T6-1 ตัวอย่างหมายเลข C6-Aจากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์ บริเวณกลางสายแร่(รูปที่ 5.1.2.5)ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic Iapilli tuff ทั้งยังแสดงเนื้อหินแบบ Colloform ซึ่งเกิดจากการเข้าหลายครั้งของสายแร่ควอตซ์-คาร์บอเนตและแร่คาลซินี ซึ่งทำให้เกิด การเปลี่ยนสภาพแบบretrograde skarn จาการพบแร่ ควอตซ์ แร่อิพิโดด แร่คลอไรต์ โดยสามารถ แสดงในแบบจำลองการเปลี่ยนสภาพ (รูปที่ 5.1.2.6)



รูปที่ 5.1.2.5.2 (รูปที่ 5.1.2.5.2 (ก) ปราศจากนิโคล , รูปที่ 5.1.2.5.2 (ข) ใส่นิโคล)จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T6-1 ตัวอย่างหมายเลข C6-A จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์บริเวณกลางสายแร่ ควอตซ์-คาร์บอเนต(รูปที่ 5.1.2.5)ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff ซึ่งทำให้เกิดการเปลี่ยน สภาพแบบretrograde skarn และจากภาพนี้แสดงการอยู่รวมกันของ แร่ควอตซ์ แร่อิพิโดด แร่แคล ไซต์ ซึ่งสามารถแสดงได้ในแบบจำลอง รูปที่ 5.1.2.6



รูปที่ 5.1.2.5.3 (รูปที่ 5.1.2.5.3 (ก) ปราศจากนิโคล , รูปที่ 5.1.2.5.3 (ข) ใส่นิโคล)จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T6-1 ตัวอย่างหมายเลข C6-A จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงหินเหย้าขอบสายแร่ควอตซ์ -คาร์บอเนต(รูปที่ 5.1.2.5)ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff ซึ่งทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพ แบบretrograde skarn และจากภาพนี้แสดงการอยู่รวมกันของ แร่ควอตซ์ แร่อิพิโดด แร่แคลไซต์ ซึ่งสามารถแสดงได้ในแบบจำลองใน รูปที่ 5.1.2.6



.รูปที่ 5.1.2.5.4 (รูปที่ 5.1.2.5.4 (ก) ปราศจากนิโคล , รูปที่ 5.1.2.5.4 (ข) ใส่นิโคล)จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T6-1 ตัวอย่างหมายเลข C6-A จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงหินเหย้าขอบสายแร่ควอตซ์ -คาร์บอเนต(รูปที่ 5.1.2.5)ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff ซึ่งทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพ แบบretrograde skarn และพบการไล่โซนการเปลี่ยนสภาพจากขอบของสายแร่เข้าไปในกลางสาย แร่ (จากขวาไปซ้ายของรูปรูปที่ 5.1.2.5.4 (ข))ดังนี้ แอลไบต์ +คลอไรต์, แร่แอคทิโนไลต์ และแร่ ควอตซ์ ซึ่งสามารถแสดงได้ในแบบจำลองใน รูปที่ 5.1.2.6 และยังแสดงการแทนที่ของแร่แอคทิ โนไลต์ในแร่ฮอนเบลนด์



รูปที่ 5.1.2.5.5 (รูปที่ 5.1.2.5.5 (ก) ปราศจากนิโคล , รูปที่ 5.1.2.5.5 (ข) ใส่นิโคล)จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic Iapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T6-1 ตัวอย่างหมายเลข C6-A จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงหินเหย้าขอบสายแร่ควอตซ์ -คาร์บอเนต(รูปที่ 5.1.2.5)ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic Iapilli tuff ซึ่งทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพ แบบretrograde skarn ซึ่งจากภาพนี้แสดงจัดเป็นบริเวณ โซนคลอไรต์-แอลไบต์ โดยสามารถแสดง ได้ในแบบจำลองใน รูปที่ 5.1.2.6 และยังแสดงการแทนที่ของแร่คลอไรต์ในแร่ฮอนเบลนด์และแร่แพ ลกจิโอเคลสอีกด้วย



. รูปที่ 5.1.2.5.6 (รูปที่ 5.1.2.5.6 (ก) ปราศจากนิโคล , รูปที่ 5.1.2.5.6 (ข) ใส่นิโคล)จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic Iapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T6-1 ตัวอย่างหมายเลข C6-A จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงหินเหย้าขอบสายแร่ควอตซ์ -คาร์บอเนต(รูปที่ 5.1.2.5)ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic Iapilli tuff ซึ่งทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพ แบบretrograde skarn ซึ่งจากภาพนี้แสดงจัดเป็นบริเวณ โซนคลอไรต์-แอลไบต์ โดยสามารถแสดง ได้ในแบบจำลองใน รูปที่ 5.1.2.6 และยังแสดงการแทนที่ของแร่คลอไรต์ในแร่ฮอนเบลนด์อีกด้วย โดยแร่คลอไรต์มีสองลักษณะคือ Fe rich chlorite ซึ่งมีสีฟ้า และ Mg rich Chlorite มีสีขาว



รูปที่ 5.1.2.6 แบบจำลองการเปลี่ยนสภาพแบบ ควอตซ์-คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพิโดด-แอลไบต์-ไฟไรต์ซึ่งแบ่งออกเป็นสองส่วน คือ 1) การเปลี่ยนสภาพในหินเหย้า ซึ่งโซนการเปลี่ยน สภาพที่มี ลำดับการเกิดดังนี้ เริ่มจากแร่ควอตซ์ได้เข้าไปทำปฏิกิริยากับหินเหย้า แล้วจึงเกิดการเปลี่ยนสภาพ ตามลำดับ จากสายแร่เข้าไปในหินเหย้าทำให้เกิด โซนแอคทิโนไลต์ , โซนอิพิโดด และด้านนอกสุด คือโซนคลอไรต์-แอลไบต์ 2)การสะสมแร่ทองคำในสายแร่จากขอบสายแร่เข้าไปหากลางสายแร่คือ ควอตซ์ แสดง comb structure ในการเกิดจากขอบสายแร่เข้าไปในสายแร่ และถูกปิดด้วยคาลซิ โดนีจากการเข้ามาของน้ำยาแร่ร้อน ในช่วงหลังซึ่งในระหว่างการเกิด หากเกิดฟองก๊าซในน้ำยาแร่ ร้อน ทำให้เกิดการตลกผลึกของควอตซ์และแร่ทองคำรวมทั้งไฟไรต์ อยู่บริเวณกลางสายแร่ และใน ส่วนของบริเวณการเปลี่ยนสภาพมีขนาดเป็นสองเท่าของขนาดสายแร่ควอตซ์เข้าในไปในหินเหย้า ดังภาพ



รูปที่ 5.1.3 หินโผล่บริเวณทางเดินลงเขาพนทพาของหิน Rhyolitic Iapilli tuff กว้าง 2 เมตร ยาว 50 เซนติเมตร บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A8(รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีสีสดเป็นสีขาว สีผุสีส้มซึ่งพบการ เปลี่ยนสภาพแบบซิลิซิไฟด์



รูปที่ 5.1.3.1 (รูปที่ 5.1.3.1 (ก) ปราศจากนิโคล, รูปที่ 5.1.3.1 (ข) ใส่นิโคล) จากกล้องจุลทรรศน์ ของหินrhyolitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T6-2 จากตัวอย่างหมายเลข A8-1จาก บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A8 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ phophyritic มีเนื้อผลึกดอก ประกอบด้วย แร่ควอตซ์ แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ แร่แพลกจิโอเคส มีเนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้ว และเนื้อ ผลึกขนาดเล็กบางส่วน ประกอบด้วย แร่แคลซิโดนี และแร่ควอตซ์ ทั้งยังแสดงลักษณะเนื้อหินแบบ Skeletal ในแร่แพลกจิโอเคลส ซึ่งถูกแทนทีบางส่วนด้วยแร่ควอตซ์ และพบเปลี่ยนสภาพแบบ ซิลิซิ



2.Paragenesis of veins formation

จากการศึกษาในพื้นที่เขาพนมพา ทั้งในภาคสนามและ การศึกษาศิลาวรรณนาจากตัวอย่าง C3-H พบลักษณะของแร่หลายชนิดซึ่งเกิดในช่วงเวลาเดียวกันกับการเกิดแร่ (syn mineralization) โดยสามารถ แบ่งออกเป็นชนิดและลำดับความสัมพันธ์ จากแก่ไปอ่อนได้ดังนี้

1)สายแร่ ควอตซ์-คลอไรต์- ไพรอกซีน-แร่โอเปก (Qtz +Chl+Px +opg viens) ขนาดกว้าง 0.5 เซนติเมตร ในหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ แสดงใน รูป 5.2.1.1

2)สายแร่ควอตซ์-ไพรอกซีน (Qtz+Px veins) ขนาดกว้าง 0.1 เซนติเมตร ในหินแอนดิซิติกลาพิล ลีทัฟ แสดงใน รูป 5.2.1.2

3)สายแว่คลอไรต์ (Chl veins) ขนาดกว้าง 1 เซนติเมตร ในหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ แสดงใน รูป 5.2.1.3

4)สายแร่ควอตซ์- ไพรอกซีน-แร่โอเปก (Qtz+Opg+Px veins) ขนาดกว้าง 0.1 เซนติเมตร ในหิน แอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ แสดงในรูป 5.2.1.4

5)สายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-แอคทิโนต์-แร่โอเปก (Qtz+Cal+Act + Opg veins) ขนาดกว้าง 0.3 เซนติเมตร ในหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ แสดงใน รูป 5.2.1.5

6)สายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-แอคทิโนต์คลอไรต์-ไพรอกซีน-อิพิโดด(Qtz+Px+Chr+Cal+Act+Ep viens) ขนาดกว้าง 1.5 เซนติเมตร ในหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ แสดงใน รูป 5.2.1.6

ทั้งนี้การลำดับความสัมพันธ์ อาศัยหลักความสัมพันธ์ของการตัดกัน (.รูป 5.2.1)

1)สายแร่ ควอตซ์-คลอไรต์- ไพรอกซีน-แร่โอเปก (Qtz +ChI+Px +opg viens) ถูกตัดด้วย สายแร่ ควอตซ์-ไพรอกซีน (Qtz+Px veins แสดงใน รูปที่ 5.2.2

2)สายแร่ควอตซ์-ไพรอกซีน (Qtz+Px veins) ถูกตัดด้วย สายแร่คลอไรต์ (ChI veins) แสดงใน รูป ที่ 5.2.2

3)สายแร่คลอไรต์ (ChI veins) ถูกตัดด้วย สายแร่ควอตซ์- ไพรอกซีน-แร่โอเปก (Qtz+Opg+Px veins แสดงใน รูปที่ 5.2.3

4)สายแร่ควอตซ์- ไพรอกซีน-แร่โอเปก (Qtz+Opg+Px veins) ถูกตัดด้วยสายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-แอคทิโนต์-แร่โอเปก (Qtz+Cal+Act + Opg veins) แสดงในรูปที่ 5.2.4 5)เกิดการเข้ามาของสายแร่หลายครั้งทำให้เกิดสายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-แอคทิโนต์คลอไรต์-ไพรอก ซีน-อิพิโดด(Qtz+Px+Chr+Cal+Act+Ep viens)ในที่สุด แสดงใน รูปที่ 5.2.1.6

. รูป 5.2.1 (ก) แผ่นหินขัดมันของหิน andesitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข C3-H จาก บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกเป็น หินแอนดิไซต์ หินไรโอไรต์ แร่แอมฟิโบล แร่ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วน่าจะเป็นแร่ คลอไรต์และ แร่แอลไบต์ แสดงการตัดกันของสายแร่ในหิน andesitic lapilli tuff โดยสามารแสดง ในแบบจำลองในรูป 5.2.1 (ข)

รูป 5.2.1 (ข) แบบจำลองการตัดกันของสายแร่จากรูป 5.2.1 (ก) โดยมีการลำดับความสัมพันธ์ อาศัยหลักความสัมพันธ์ของการตัดกันดังนี้

- Qtz +Chl+Px +Ep+opg vien (รูป 5.2.1.1)ถูกตัดด้วย Qtz+Px vein(รูป 5.2.1.2) ดูได้จากรูปที่ 5.2.2

-Qtz+Px vein นั้นถูกตัดด้วย Chl vein (รูป 5.2.1.3)ดูได้จากรูปที่ 5.2.2

-Chl vein ถูกตัดด้วย Qtz+Opg+Px vein (รูปที่ 5.2.1.4) จากรูปที่ 5.2.3

-Qtz+Opg+Px vein ถูกตัดด้วย Qtz+Cal+Ep vein (รูป5.2.1.5) จากรูปที่ 5.2.4

และ เกิดการเข้ามาของสายแร่หลายครั้งทำให้เกิดสายแร่ Qtz+Chl+Ca+Act+Ep+ Px

vein (รูป5.2.1.6)



รูป5.2.1(ก)





รูป 5.2.2(ก) แผ่นหินขัดมันของหิน andesitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข C3-H จากบริเวณ จุดเก็บตัวอย่างที่ C3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกเป็น หินแอนดิ ไซต์ หินไวโอไรต์ แร่แอมฟิโบล แร่ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วน่าจะเป็นแร่คลอไรต์และ แร่แอลไบต์ แสดงการตัดกันของสายแร่ในหิน andesitic lapilli tuff โดยสามารแสดงในแบบจำลอง ในรูป 5.2.2 (ข)

รูป 5.2.2 (ข) แบบจำลองการตัดกันของสายแร่จากรูป 5.2.2 (ก) โดยมีการลำดับความสัมพันธ์ อาศัยหลักความสัมพันธ์ของการตัดกันดังนี้

Qtz+Px vein ตัด Qtz +ChI+Px +Opg vein ซึ่งทำให้เกิดการเลื่อนของ Qtz +ChI+Ep+Px +Opg vein

-Chl vein ตัดผ่าน Qtz +Chl+Px +Opg vein

-Chl vein ตัดผ่าน Qtz+Px vein ซึ่งได้มีการศึกษาศิลาวรรณนาในรูปที่ 5.2.1.3



รูป 5.2.3(ก) แผ่นหินขัดมันของหิน andesitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข C3-H จากบริเวณ จุดเก็บตัวอย่างที่ C3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกเป็น หินแอนดิ ไซต์ หินไรโอไรต์ แร่แอมฟิโบล แร่ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วน่าจะเป็นแร่คลอไรต์และ แร่แอลไบต์ แสดงการตัดกันของสายแร่ในหิน andesitic lapilli tuff โดยสามารแสดงในแบบจำลอง ในรูป 5.2.3 (ข)

รูป 5.2.3 (ข) แบบจำลองการตัดกันของสายแร่จากรูป 5.2.3 (ก) โดยมีการลำดับความสัมพันธ์ อาศัยหลักความสัมพันธ์ของการตัดกันดังนี้ Qtz+Opg+Px vein ซึ่งตัดผ่าน Chl vein



รูป 5.2.4(ก) แผ่นหินขัดมันของหิน andesitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข C3-H จากบริเวณ จุดเก็บตัวอย่างที่ C3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) มีเนื้อหินแบบ porphyiitic มีเนื้อผลึกดอกเป็น หินแอนดิ ไซต์ หินไรโอไรต์ แร่แอมฟิโบล แร่ควอตซ์ แร่เฟลสปาร์ เนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วน่าจะเป็นแร่คลอไรต์และ แร่แอลไบต์ แสดงการตัดกันของสายแร่ในหิน andesitic lapilli tuff โดยสามารแสดงในแบบจำลอง ในรูป 5.2.4 (ข)

รูป 5.2.4 (ข) แบบจำลองการตัดกันของสายแร่จากรูป 5.2.4 (ก) โดยมีการลำดับความสัมพันธ์ อาศัยหลักความสัมพันธ์ของการตัดกันดังนี้ Qtz+Cal+Ep vein ซึ่งตัดผ่าน Qtz+Opg+Px vein



. รูปที่ 5.2.1.1.1 (รูปที่ 5.2.1.1.1(ก) ปราศจากนิโคล รูปที่ 5.2.1.1.1 (ข).ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic Iapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T2-0 ตัวอย่างหมายเลข C3-H จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic Iapilli tuff(รูปที่ 5.2.1) พบว่าเป็นสายแร่ควอตซ์(Qtz)+คลอไรต์(Chr)+ไพรอกซีน (Px)+อิพิโดด(Ep)+แร่โอเปก(Opg)



.รูปที่ 5.2.1.1.2 (รูปที่ 5.2.1.1.2 (ก) ปราศจากนิโคล รูปที่ 5.2.1.1.2 (ข).ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T2-0 ตัวอย่างหมายเลข C3-H จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff(รูปที่ 5.2.1) พบว่าเป็นสายแร่ควอตซ์(Qtz)+คลอไรต์(Chr)+ไพรอกซีน (Px)+อิพิโดด(Ep)+แร่โอเปก(Opg) ซึ่งเป็นสายแร่เดียวกันในรูปที่ 5.2.1.1.1

.



. .รูปที่ 5.2.1.2 (รูปที่ 5.2.1.2 (ก)ปราศจากนิโคล รูปที่ 5.2.1.2 (ข).ใส่นิโคล) จากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T2-0 ตัวอย่างหมายเลข C3-Hจากบริเวณ จุดเก็บตัวอย่างที่ C3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff(รูปที่ 5.2.1) พบว่าเป็นแร่ควอตซ์ (Qtz)+ไพรอกซีน(Px) ตัดผ่านแร่โพแทสเซียมเฟลด์สปาร์


รูปที่ 5.2.1.3 (รูปที่ 5.2.1.3 (ก)ปราศจากนิโคล รูปที่ 5.2.1.3 (ข).ใส่นิโคล) จากกล้องจุลทรรศน์ ของ หิน Andesitic Iapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข T2-0 ตัวอย่างหมายเลข C3-Hจากบริเวณจุด เก็บตัวอย่างที่ C3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic Iapilli tuff(รูปที่ 5.2.1) พบว่าเป็นสายแร่คลอไรต์(ChI)ที่ตัดผ่านสายแร่ควอตซ์(Qtz)+ไพรอกซีน(Px)



.รูปที่ 5.2.1.4 (รูปที่ 5.2.1.4 (ก)ปราศจากนิโคล รูปที่ 5.2.1.4 (ข).ใส่นิโคล) จากกล้องจุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข C3-H (2) ตัวอย่างหมายเลข C3-Hจาก บริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff(รูปที่ 5.2.1) พบว่าเป็นแร่ควอตซ์(Qtz))+ไพรอกซีน(Px)+แร่โอเปก(Opg)

.



. รูปที่ 5.2.1.5.1 (รูปที่ 5.2.1.5.1 (ก)ปราศจากนิโคล รูปที่ 5.2.1.5.1(ข).ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข C3-H (2) ตัวอย่างหมายเลข C3-Hจากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff(รูปที่ 5.2.1) พบว่าเป็น สายแร่อิพิโดด(Ep)+ควอตซ์(Qtz)+แคลไซต์(Cal)



. รูปที่ 5.2.1.5.2 (รูปที่ 5.2.1.5.2 (ก)ปราศจากนิโคล รูปที่ 5.2.1.5.2(ข).ใส่นิโคล) จากกล้อง จุลทรรศน์ ของหิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข C3-H (2) ตัวอย่างหมายเลข C3-Hจากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff(รูปที่ 5.2.1) พบว่าเป็น สายแร่อิพิโดด(Ep)+ควอตซ์(Qtz)+แคลไซต์(Cal)ตัด ผ่านสายแร่ควอตซ์(Qtz)+ไพรอกซีน(Px)



.รูปที่ 5.2.1.6 (รูปที่ 5.2.1.6 (ก)ปราศจากนิโคล รูปที่ 5.2.1.6(ข).ใส่นิโคล) จากกล้องจุลทรรศน์ ของ หิน Andesitic lapilli tuff จากแผ่นหินบางหมายเลข C3-H (2) ตัวอย่างหมายเลข C3-Hจากบริเวณ จุดเก็บตัวอย่างที่ C3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff(รูปที่ 5.2.1) พบว่าเป็นสายแร่ควอตซ์(Qtz)+แอคทิโนไลต์(Act)+ แคลไซต์ (Cal)+ไพรอกซีน (Px)+อิพิโดด(Ep)



5. 3. Mineral paragenesis

จากรศึกษาข้อมูลาภาคสนามและศิลาวรรณนา ทำให้สามารถลำดับการเกิดแร่ออกมาในรูปแบบ ตาราง Mineral Paragenesis(ตารางที่1) ซึ่งสามารถแบ่งออกเป็นสามช่วงดังนี้

3.1ช่วงก่อนเกิดแร่มีค่า เป็นช่วงที่เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบแคลซิลิเกต ในหินแอนดิซิติกลาพิล ลีทัฟ เนื่องจากการแทรกดันตัวเข้ามาของหินไมโครไดออไรต์ ทำให้เกิดการแปรสภาพแบบสัมผัสแบบ อุณหภูมิสูงความดันต่ำทำให้เกิดแร่วอลลาสโทไนท์

จากปฏิกิริยา Calcite+Wollastonite+Plagioclase1+Clino-pyroxene=Garnet+ Plagioclase1+ Clino-pyroxene +CO₂ (Buick et al., 1994) ซึ่งดึงเอาแคลเซียมจากแพลกจิโอเคลสมา สร้าง CaCo₃ แล้วไปทำปฏิกิริยากับSiO2 ทำให้ได้ วอลลาโทไนท์

และจากปฏิกิริยา Clino-pyroxene+Wollastonite+ Plagioclase = Garnet +Quartz (Harley & Buick,1992 and Fitzsimons & Harley, 1994) ทำให้ได้แร่กาเนต

หลังจากนั้นเมื่ออุณหภูมิต่ำลง และมีน้ำเข้ามาเกี่ยวข้องแต่มีในปริมาณเล็กน้อยทำให้เกิดปฏิกิริยา actinolite+epidote+chlorite+quartz → hornblende+H₂O ทำให้แร่ฮอนเบลนด์เกิดการสลายกลายเป็น แร่แอคทิโนลท์ อิพิโดด คลอไรต์และควอตซ์ ตามลำดับ

3.2ช่วงขณะเกิดแร่มีค่า เป็นช่วงที่เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบ ควอตซ์-คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพิ โดด-แอลไบต์-ไพไรต์ หินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ ซึ่งเกิดจากการที่น้ำยาแร่ร้อนเข้ามาในหินแอนดิซิติกลาพิล ลีทัฟ ซึ่งอยู่ในช่วงอุณหภูมิต่ำความดันต่ำ ซึ่งทำให้เกิดปฏิกิริยา

actinolite+epidote+chlorite+quartz → hornblende+H₂O ทำให้แร่ฮอนเบลนด์เกิดการสลายกลายเป็น แร่แอคทิโนลท์ อิพิโดด คลอไรต์และควอตซ์ ตามลำดับเหมือนใน ระบบแรก แต่ในช่วงนี้ยังมีการเข้ามาของ สายแร่ 1)สายแร่ ควอตซ์-คลอไรต์- ไพรอกซีน-แร่โอเปก

2)สายแร่ควอตซ์-ไพรอกซีน

3)สายแร่คลอไรต์

4)สายแร่ควอตซ์- ไพรอกซีน-แร่โอเปก

5)สายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-แอคทิโนไลต์-แร่โอเปก แสดงใน รูป 5.2.1.5

6)สายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-แอคทิโนต์-คลอไรต์-ไพรอกซีน-อิพิโดดแสดงใน รูป 5.2.1.6

ตามลำดับ(ดูรายละเอียดหัวข้อ2.Para genesis of veins formation) ซึ่งทำให้เกิดการตกผลึกของแร่มีค่า ในช่วงนี้

3.3ช่วงหลังเกิดแร่มีค่า เป็นช่วงที่เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบ ซิลิซิไฟด์ ในหินไรโอริติกลาพิลลีทัฟ เกิดจากการเข้ามาของน้ำยาแร่ร้อนในช่วงท้ายสุดมีองค์ประกอบสว่นใหญ่เป็นแร่ควอตซ์ ซึ่งทำให้เกิดการ ตกผลึกของแร่ควอตซ์ในช่วงแรกและถูกปิดทับด้วยคาลซินี (ดูรายละเอียดหัวข้อ.5.1.3 ในเรื่องการเปลี่ยน สภาพ หน้า102)

		pre minerallizat	on			syn miner	allization			post m	nerallization				picture
mineral												_		_	
quartz															-
chalcedony													-		
wallastonite	—														
garnet															
pyroxene															
homblende													ou		
actinolite							-						mati		
epidote						-				_			efor		
chlorite				-			-								
calcite							-		_					-	-
albite							-	•							
pyritre											-				
chalcopyrite															
electrum									—						Fig 6.4.1.1
wallrock Alteration							1								
		Calc Silicate													Fig 5.1.1.2-6
						Qtz+Chl	+Act+Ep+	АЬтру							Fig 5.1.2.1-6
											silicifiēd		-		Fig 5.1.3.1
veins													-	_	
Qtz +Chl+Px +opg viens					-										Fig 5.2.1.1
Qtz+Px veins					-										Fig 5.2.1.2
Chl veins															Fig 5.2.1.3
Qtz+Opg+Px veins						-									Fig 5.2.1.4
Qtz+Cal+Act + Opg veins															Fig 5.2.1.5
Qtz+Opx+Chr+Cal+Act+Ep viens							_		-						Fig 5.2.1.6

ตารางที่ 5.3.1 paragenetic sequence ของแร่ การเปลี่ยนสภาพและ สายแร่ ซึ่งสามารถแบ่งออกเป็นสามช่วงด้วยกันคือ ก่อนการเกิดแร่มีค่า(pre-minerallization) ขณะเกิดแร่มีค่า(syn-minerallization) หลังการเกิดแร่มีค่า(post-mineralization)

บทที่6:อภิปรายผลการศึกษา									
6.1 การศึกษาศิลาวรรณนา									
6.2 การหาอายุ									
6.2.1 อายุของหินเหย้า									
6.2.2 อายุของการสะสมตัวของแร่									
6.3 ธรณีวิทยา									
6.3.1 ลักษณะทางธรณีวิทยา									
6.3.2 ลักษณะการเปลี่ยนสภาพ									
6.3.3 ธรณีประวัติ									
6.4 ลักษณะของแหล่งแร่									
6.4.1 ประเภทของแหล่งแร่									
6.4.2 ลักษณะเฉพาะของแหล่งแร่									

6 อภิปรายผลการศึกษา

จาการศึกษาในครั้งนี้ได้แบ่งหัวข้อการอภิปรายออกเป็น 4 ประเด็นดังนี้

6.1 การศึกษาศิลาวรรณนา

จากการศึกษาในครั้งนี้ด้วยศิลาวรรณนาเมื่อเปรียบเทียบกับการศึกษาของกรมทรัพยากรธรณี (2546) ทำให้ได้รายละเอียดของข้อมูลมากขึ้น ดังนี้

จากการศึกษาของกรมทรัพยากรธรณี (2546) พบว่า หินเถ้าภูเขาไฟ (tuff) มีสีเทาอ่อน หากผุจะ เป็นสีน้ำตาลอ่อน ในเนื้อหินจะมีเศษหินฝังตัวอยู่ด้วย มีขนาด 1-3 มิลลิเมตร มีชื่อเฉพาะเรียก lithic tuff หิน นี้มีการเปลี่ยนสภาพโดยขบวนการเติมน้ำซิลิกา (silicification) ทำให้หินแข็งมากเป็นสีเทาและมีแร่ไฟไรต์ เป็นผลึกขนาดเล็กประมาณ 0.2 มิลลิเมตร) ฝังประในเนื้อหินประมาณ 1-3 เปอร์เซ็นต์ แต่จากการศึกษา ด้วยศิลาวรรณนาในครั้งนี้พบว่าหินเถ้าภูเขาไฟ (tuff) สามารถแบ่งได้เป็นสองประเภทคือ 1) Andesitic lapilli tuff มีสีสดเป็นสีดำเขียวถึงดำ มีสีผุ เป็นสีเทาดำ มีเนื้อหินแบบ porphyritic มีเนื้อผลึกดอก ประกอบด้วย หินแอนดิไซต์ แร่ฮอนเบลนด์แร่ควอตซ์ แร่แพลกจิโอเคลส แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ มีเนื้อ พื้นป็นเนื้อแก้วบางส่วน และเนื้อผลึกบางส่วนประกอบด้วย แร่ฮอนเบลนด์ แร่แพลกจิโอเคลส แร่

โพแทสเซียม แร่คาลซิโดนี แร่ควอต์ แร่คลอไรต์ แร่แอคทิโนลท์ แร่อิพิโดดและมีเนื้อหินสำคัญได้แก่ เนื้อหินแบบ corona, เนื้อหินแสดงการไหล(flow texture)มีการแทนที่ของแร่คือแร่คลอไรต์,แร่แอคทิโนลท์ ในแร่ฮอนเบลนด์มีการเปลี่ยนสภาพแบบ แคลซิลิเกต และ retrograde skarn (รูปที่ 4.2.1.2) 2) Rhyolitic lapilli tuff มีสีสดเป็นขาวเทา มีสีผุ เป็นสีส้มแดงและสีน้ำตาล มีเนื้อหินแบบ porphyritic มีเนื้อผลึกดอก ประกอบด้วย หินไรโอไรต์ แร่ควอตซ์ แร่แพลกจิโอเคลส แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ มีเนื้อพื้นป็นเนื้อแก้ว บางส่วน และเนื้อผลึกบางส่วนประกอบด้วยแร่คาลซิโดนี และแร่ควอต์ มีเนื้อหินสำคัญได้แก่ เนื้อหินแบบ corona เนื้อหินแบบskeletal มีการเปลี่ยนสภาพแบบ ซิลิซิไฟด์ (รูปที่ 4.2.2.1)

จากการศึกษาของกรมทรัพยากรธรณี,(2546) พบว่าหินไดออไรต์ มีสีเขียว เนื้อหยาบปานกลาง เมื่อผุจะมีสีน้ำตาลอมเหลือง บางแห่งเนื้อหินแบบ porphyritic เป็นจุดสีขาวของแร่เฟลด์สปาร์ ซึ่งมีขนาด 0.5-3 มิลลิเมตร พบการเปลี่ยนสภาพแบบ retrograde skarn แต่จากการศึกษาด้วยศิลาวรรณนาในครั้งนี้ พบว่าMicro diorite มีสีสดเป็นสีดำ มีสีผุ เป็นสีเทาดำ มีเนื้อหินแบบ cryptocrystalline texture เป็นเนื้อ ผลึกขนาดประมาณ >0.2-0.5 มิลลิเมตร ประกอบด้วย แร่ฮอนเบลนด์ แร่แพลกจิโอเคลส แร่โพแทสเซียม เฟลสปาร์ แร่ควอตซ์ และมีเนื้อหินสำคัญได้แก่ เนื้อหินแบบ intergranular และมีการเปลี่ยนสภาพ แบบ แคลซิลิเกต และretrograde skarn (รูปที่ 4.2.3.4)

จากการศึกษาของกรมทรัพยากรธรณี, 2546 พบว่าสายแร่ควอตซ์ แบ่งได้เป็นสองแบบดังนี้ 1)ควอตซ์-ยีมาไทต์-ไฟไรต์-พิโรไทต์ มีสีขาวใส ขาวขุ่น มีรอยแตกมากและค่อนข้างแข็ง จะพบแร่ไฟไรต์ และพิโรไทต์ปะปนอยู่ในเนื้อหิน ส่วนตามรอยแตกมักพบแร่ยีมาไทต์แทรกอยู่ด้วย 2)ควอตซ์สีขาว/เทา-ซิริ ไซต์ มีสีเทาอ่อน ขาวขุ่นมักมีรูพรุนบางก้อ นค่อนข้างใสและมีแร่ซิริไซต์ หรือบางก้อนพบเป็นชั้นๆ (colloform band)มีเนื้อค่อนข้างเปราะแตกง่าย แต่จากการศึกษาศิลาวรรณนาในครั้งนี้พบว่าสายแร่ที่พบ เป็น สายแร่ควอตซ์-คาร์บอเนต(คลอไรต์+ แอคทิโนไลต์ +อิพิโดด)-ไฟไรต์ มีเนื้อหินแบบ colloform ประกอบด้วย แร่ควอตซ์ แร่แคลไซต์ แร่คาลซิโดนี แร่คลอไรต์ แร่แอคิโนไลต์ แร่อิพิโดด แร่ไฟไรต์ แร่คาลโค ไฟไรต์ โดยพบการแทรกของแร่แอคิโนไลต์ แร่คลอร์ไรต์และอิพิโดด ระหว่างชั้นแร่ควอตซ์และแร่คาลซิโดนี ส่วนแร่ไฟไรต์ และแร่คาลโคไฟไรต์ฝังอยู่ทั่วไปในสายแร่ควอตซ์ (รูปที่ 5.1.2.1,รูปที่ 5.1.2.2,รูปที่ 5.1.2.3, รูปที่ 5.1.2.4)

จากการศึกษาของกรมทรัพยากรธรณี(2546) พบว่า หินแอนดิไซต์ มีสีเขียวเข้ม มีเนื้อละเอียด เมื่อ ผุจะมีสีน้ำตาลอมเหลือง มีความเหนียวมาก แต่จากการศึกษาด้วยศิลาวรรณนาในครั้งนี้พบว่าTrachitic andesite มีสีสดเป็นสีขาวเขียว มีสีผุเป็นสีขาว มีเนื้อหินแบบ porphyritic มีเนื้อผลึกดอกเป็น แร่ โพแทสเซียมเฟลสปาร์ แร่ควอตซ์ มีเนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้ว และมีเนื้อหินสำคัญได้แก่ เนื้อหินแบบtrachitic ไม่ มีการเปลี่ยนสภาพ (รูปที่ 4.2.4.1)

ดังนั้นจากข้อมูลข้างตันจะเห็นได้ว่าหินส่วนใหญ่มีความคล้ายคลึงกัน แต่มีรายละเอียดพิ่มมากขึ้น จากการศึกษาด้วยศิลาวรรณนาในครั้งนี้

6.2 การหาอายุ

6.2.1 อายุของหินเหย้า

จากการข้อมูลการศึกษาในพื้นที่เขาพนมพาพบว่าอายุของหินท้องที่ ที่ได้จากการเทียบสัมพันธ์การ ลำดับขั้นหินมีอายุ 200-300 ล้านปี ในยุคเพอร์เมียน-ไทรแอสสิก (permo-triassic)(จงพันธ์ จงลักษมณี และนเรศ สัตยารักษ์, 2546) แต่จากการศึกษาหาอายุ ด้วยวิธี Laser Ablation ICP-MS U-Pb zircon techniques ในหินท้องที่ซึ่งเป็นหินภูเขาไฟ และหินอัคนีภูเขาไฟ บริเวณเหมืองทองคำชาตรี พบว่ามีอายุ 250+6 ล้านปีในยุคเพอร์เมียนตอนปลาย (Cumming, 2006) ทั้งนี้พื้นที่เขาพนมพาตั้งอยู่ในแนวภูเขาไฟ เดียวกับเหมืองทองคำชาตรี และมีหินภูเขาไฟและหินเถ้าภูเขาไฟ ที่มีลักษณะเหมือนกัน ดังนั้นจึงสรุปได้ว่าหินท้องที่ซึ่งเป็นหินแอนดิซิติลาพิลลีทัฟ และหินไรโอริติกลาพิลลีทัฟ ในพื้นที่เขา พนมพานั้นมีอายุใกล้เคียงกับหินท้องที่บริเวณเหมืองทองคำชาตรี คือ อายุ 250+6 ล้านปีในยุค เพอร์เมียน ตอนปลายเช่นกัน

6.2.2 อายุของการสะสมตัวของแร่

จากการศึกษาในพื้นที่เขาพนมพาพบว่าสายแร่ควอตซ์มีลักษณะของ แถบชั้น (Banding) แสดงถึง การสะสมของทองในสายแร่ควอตซ์มีมากกว่าหนึ่งครั้งซึ่งสอดคล้องกับการศึกษาของ Grace Cumming และคณะ ในปี 2006 และ Richard H. Sillitoe ในปี 2003 พบว่าการสะสมทองครั้งแรกเกิดในยุคเพอร์โม-ไทรแอสสิก โดยอาศัยหลักฐานการศึกษาหาอายุการสะสมทองด้วย K-Ar ในแร่มัสโคไวท์ จากสายแร่ ควอตซ์-คลอไรต์-ซัลไฟด์ บริเวณเขาพนมพาได้อายุ 252±0.8 ล้านปี ยุคเพอร์โมไทรแอสสิก (A. Salam, 2004)และ การศึกษาหาอายุการสะสมทองบริเวณเขาพนมพาด้วยวิธี radiometric age จากแร่มัสโคไวท์ ในสายแร่ควอตซ์ ได้อายุ 246±7 ล้านปีในยุคเพอร์เมียน-ไทรแอสสิก (Sillitoe, 2003)ซึ่งมีอายุอยู่ในช่วง เดียวกันกับแหล่งทองคำชาตรี โดยอาศัยหลักฐานจากการศึกษาหาอายุ จากวิธี laser ablation Ar-Ar methodsโดยวิเคราะห์จากตัวอย่าง อะดูลาเรีย จาก สายแร่ควอตซ์+ซัลไฟด์(คาลโคไฟไรต์-ไฟไรต์-สฟา เลอร์ไรต์) บริเวณเหมืองทองคำชาตรี ได้อายุ 250.9 ± 0.8 ล้านปีในยุค เพอร์เมียนตอนปลาย (Cumming et al.,2006) และ การศึกษาหาอายุการสะสมของทอง คำ จากการศึกษาจากแร่ adularia บริเวณเหมือง ทองคำชาตรีได้อายุการเกิดแร่ 280 ล้านปี ในยุคไทรแอสสิก (Sillitoe, 2003) ซึ่งน่าจะเกิดขึ้นเช่นเดียวกัน กับในพื้นที่เขาพนมพา

ซึ่งจากการศึกษาของแหล่งทองคำทั้งสองแหล่งทำให้สรุปได้ว่ามีอายุการสะสมทองคำครั้งแรก ในช่วงเดียวกันคือช่วงยุคเพอร์โมไทรแอสสิก และการสะสมทองครั้งที่สองเกิดในยุคไทรแอสสิก

6.3 ธรณีวิทยา

6.3.1 ลักษณะทางธรณีวิทยา

จากการศึกษาเปรียบเทียบลักษณะทางธรณีวิทยากับการศึกษาของกรมทรัพยากรธรณีในปี 2546 พบว่าหินในพื้นที่มีความคล้ายคลึงกัน ซึ่งประกอบ ด้วยหินทัฟ ถูกแทรกดันด้วยหินไมโครไดออไรต์ แล้ วถูก ตัดด้วยสายแร่ควอตซ์ และมีพนังหินแอนดิไซต์ ตัดเข้ามา ในหินไมโครไดออไรต์ แต่จากการศึกษาศิลา วรรณนาทำให้สามารถแบ่งทัฟได้ออกเป็นสองชนิดหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟและหินไรโอริติกลาพิลลีทัฟ และพนังหินแอนดิไซท์ พบว่าเป็นหินทราชิติกแอนดิไซท์ ส่วนหินไมโครไดออไรต์มีลักษณะเหมือนกัน จากการออกภาคสนามโดยมีพื้นที่ศึกษามีขนาดใหญ่กว่าการศึกษากรมทรัพยากรธรณีในปี 2546 โดยครอบคลุมทั้งบริเวณเขาพนมพาและเขาหนองแขม และประกอบกับการศึกษาศิลาวรรณนาทำให้พบ การกระจายตัวของหินพบว่ามีความเหมือนและแตกต่างกัน (รูป 6.3.1) ดังนี้

หินไมโครไดออไรต์พบการกระจายตัวบริเวณทางทิศเหนือของเขาพนมพาเป็นวงกลมขนาด ประมาณ10,000 ตารางเมตร ทิศตะวันออกเฉียงใต้เป็นวงกลมขนาดประมาณ 40,000 ตารางเมตร และ บริเวณกลางเขาพนมพาเป็นแนวยาววางตัวในแนวตะวันออกตะวันตก แต่การศึกษากรมทรัพยากรธรณีใน ปี 2546 พบว่าหินไมโครไดออไรต์พบการกระจายตัวบริเวณ ทางทิศใต้เป็นพื้นที่ครึ่งหนึ่งของเขาพนมพา และทาง ทิศเหนือของเขาพนมพาเป็นวงกลมขนาดประมาณ10,000 ตารางเมตร

หินทัฟ พบการกระจายตัวทั่วทั้งเขาพนมพาและเขาหนองแขม โดยหินแอนดิซิติกทัฟกระจายตัวอยู่ บริเวณเขาพนมพาและหินไรโอริติกทัฟกระจายตัวอยู่บริเวณเขาหนองแขมและทางทิศตะวันออกเฉียงเหนือ ของเขาพนมพา แต่จากการศึกษาของกรมทรัพยากรธรณีในปี 2546 พบว่ามีการกระจายตัวบริเวณทางทิศ เหนือของเขาพนมพาเท่านั้น

สายแร่ควอตซ์จากการศึกษาพบหินลอยของแร่ควอตซ์เป็นจำนวนมากวางตัวในแนว ตะวันออกเฉียงเหนือตะวันตกเฉียงใต้ บริเวณหน้าเหมืองกลางเขาพนมพา ซึ่งตัวสายแร่ควอตซ์นี้ ถูกระเบิด ทำเหมืองไปหมดแล้ว ซึ่งมีความสอดคล้องกับกรมทรัพยากรธรณีในปี 2546 ซึ่งพบสายแร่ควอตซ์วางตัวใน แนวตะวันออกเฉียงเหนือตะวันตกเฉียงใต้ บริเวณกลางเขาพนมพาเช่นกัน

หินทราชิกติกแอนดิไซต์พบว่ามีการกระจายตัวบริเวณกลางเขาพนมพา มีการวางตัวในแนวเหนือ
 ใต้มีขนาดกว้างประมาณ 2 เมตร ยาวประมาณ 50 เมตร ซึ่งมีแตกต่างกับการของกรมทรัพยากรธรณีในปี
 2546 ซึ่งพบว่าพนังหินแอนดิไซต์ การกระจายตัวบริเวณกลางเขาพนมพาเช่นกัน แต่มีการวางตัวในแนว
 ตะวันออก-ตะวันตก

จากการโครงสร้างทางธรณีวิทยาซึ่งยังไม่มีผู้ใดศึกษาพบว่า รอยแตกเป็นระบบมีแนวหลักคือ เหนือ เหนือตะวันออก แนวรองคือแนวตะวันตกเฉียงเหนือ และตะวันตกเฉียงใต้ (รูป 3.2.15) ซึ่งเมื่อเทียบ ความสัมพันธ์กับการสะสมของทองคำ ที่เข้ามาตามรอยแตกพร้อมกับสายแร่ควอตซ์ นั้นพบว่าส่วนใหญ่ วางตัวในแนว เหนือเหนือตะวันออก และแนวตะวันตกเฉียงเหนือ (รูป 3.2.16) ส่วนรอยแตกเป็นระบบที่ไม่ สัมพันธ์กับการสะสมของทองคำนั้น วางในแนวตะวันออกเฉียงใต้ เป็นหลัก (รูป 3.2.17)

6.3.2 ลักษณะการเปลี่ยนสภาพ

จากการศึกษาของกรมทรัพยากรธรณี ปี 2546 พบว่ามีการเปลี่ยนสภาพในหินไดออไรต์ มีการ เปลี่ยนสภาพแบบโพรไพริติก(propyritic) (Epidote+Chlorite+Pyrite) แต่จากการศึกษาครั้งนี้พบว่า การเปลี่ยนสภาพในพื้นที่ศึกษาสามารถแบ่งออกเป็นสามช่วงคือ

1)ช่วงก่อนการเกิดแร่ มีการแทรกดันตัวของไมโครไดออไรต์เข้าไปในหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ เกิดเป็น contact matamophism ทำให้เกิดการแปรสภาพแบบแคลซิลิเกต (วอลลาสโทไนท์-กาเนต-ไพรอกซีน-อิพิ โดด-แอคทิโนไลต์) ในบริเวณรอยต่อระหว่างหินทั้งสอง มีความกว้างอย่างน้อย 50 เซนติเมตร 2)ช่วงเดียวกับการเกิดแร่ทองคำ เป็นช่วง Prograde skarn เกิดกระบวนการ motasomatic process หรือ hydrothermal stage เป็นลักษณะการไหลของน้ำยาแร่ร้อนในพื้นที่แคบๆตามรอยแตก ซึ่งพบทั่วไปในหิน แอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ โดยมีการแลกเปลี่ยนองค์ประกอบของน้ำยาแร่ร้อนกับหินเหย้า ซึ่งทำให้เกิดแร่ กา เนต และไพรอกซีน เป็นส่วนใหญ่ ซึ่งเรียกว่า Skarnoid หลังจากนั้นในช่วง retrograde skarn มีการ กระบวนการน้ำฝนเข้ามาเกี่ยวข้อง ซึ่งมักเกิดในระดับตื้น ทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพที่ มีการแทนที่แร่ที่เกิด Prograde Skarn ซึ่งส่วนใหญ่เป็นแร่ที่ไม่มีที่ไม่มีน้ำในโครงสร้างเป็นแร่ที่มีน้ำในโครงสร้างเช่น ในส่วง Epidote, Amphiboles, Chlorite, Actinolite และ Clays ซึ่งการเปลี่ยนสภาพในลักษณะนี้ พบกระจายตัว บริเวณขอบของอยู่ตามสายแร่ควอตซ์-คาร์บอเนต (คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพิโดด) ที่มีอยู่เป็นจำนวนมาก และตัดกันเป็นร่างแหในหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ โดยมีบริเวณการเปลี่ยนสภาพเข้าไปในหินเหย้า กว้าง ประมาณ 1-70 เซนติเมตร ซึ่งแปรผันตามขนาดของสายแร่ซึ่งมีขนาตั้งแต่ 0.5 -50 เซนติเมตร และจากการ เปรียบเทียบแผนที่ธรณีเคมี(กรมทรัพยากรธรณี, 2546) พบว่าบ ริเวณที่มีการเปลี่ยนสภาพแบบนี้ มี ความสัมพันธ์กับบริเวณที่พบทองคำสูง(รูป 6.3.2)

3) ในช่วงหลังการเกิดแร่ทองคำ เกิดการกระบวนการ silicification ในหินไรโอริติกลาพิลลีทัฟ ทำให้เกิดการ เปลี่ยนสภาพแบบ silicified ซึ่งมีการกระจายตัวทั่วทั้งบริเวณที่เป็นไรโอริติกลาพิลลีทัฟ คือบริเวณทางทิศ ตะวันออกเฉียงเหนือ และทั่วทั้งบริเวณเขาหนองแขม ซึ่งในบริเวณนี้ไม่พบการเปลี่ยนสภาพแบบ แคลซิลิ เกต และ retrograde skarn และสายแร่ควอตซ์-คาร์บอเนต (คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพิโดด)เลย อย่างไรก็ ตามในพนังหินทราชิติก แอนดิซิติกทัฟ นั้นไม่พบการเปลี่ยนสภาพและการแทรกตัดเข้าไปของสายแร่ เช่นกัน

ดังนั้นจึงสรุปได้ว่า การเปลี่ยนสภาพจากการศึกษานี้มีความแตกต่างกับการศึกษาจาก การศึกษา ของกรมทรัพยากรธรณี ในปี2546 ทั้งในเรื่องชนิด และการกระจายตัว ของการเปลี่ยนสภาพ

6.3.3 วิวัฒนาการของแหล่งแร่

วิวัฒนาการการเกิดแหล่งแร่ทองคำ เริ่มจากการสะสมตัวของหินแอนดิซิติกทัฟ แล้วถูกปิดทับด้วย หินไรโอริติกทัฟ หลังจากนั้น ถูกแทรกดันด้วยหินไมโครไดออไรต์จึงทำให้หินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟเกิดการ เปลี่ยนสภาพบางส่วนเป็นหินแคลซิลิเกต และทำให้เกิดรอยแตกใน หินแอนดิซิติกทัฟ และหินไมโครไดออ ไรต์ด้วยหลังจากนั้น เกิดกระบวนการจากน้ำยาแร่ร้อน ทำให้น้ำยาแร่ร้อนแทรกเข้ามาตามรอยแตก เกิด เป็นสายแร่ควอตซ์ในหินแอนดิซิติกทัฟ และหินไมโครไดออไรต์ ซึ่งทำให้เกิดการสะสมทองคำในช่วงนี้เป็น แหล่งแร่ทองคำแบบปฐมภูมิ และหลังจากนั้น พนังหินทราชิติกแอนดิไซต์ ได้แทรก ตัดเข้าไปในไมโครไดออ ไรต์ ต่อมาเกิดการผุพังของหินและสายแร่ แล้วพัดพาแร่ทองคำไปสะสมบริเวณเชิงเขาด้านตะวันออกเกิด เป็นแหล่งแร่ทุติยภูมิแบบลานแร่ ซึ่งปัจจุบันมีการทำเหมืองบริเวณนั้น (ภาพตัดขวางใน รูป 3.2.18)

6.4 ลักษณะของแหล่งแร่

6.4.1 ประเภทของแหล่งแร่

จากการศึกษาในพื้นที่เขาพนมพานั้น เป็นแหล่งแร่ทองคำที่พบแร่ทองคำฝังประอยู่ในสายแร่ ควอตซ์ คาร์บอเนต (คลอไรต์+ แอคทิโนไลต์ +อิพิโดด) (รูป 6.4.1.1) สินแร่ที่สามารถพบคือ แร่สฟาเลอไรต์ (รูปที่ 8.2.3) และอาร์ซิโนไฟไรต์ (รูปที่ 8.1.1) จากข้อมูลการวิเคราะห์ธรณีเคมี ซึ่งพบอยู่ในขอบการเปลี่ยน สภาพของสายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-อิพิโดด-แอคทิโนไลต์-คลอไรต์-แอลไบต์ ซึ่งจากการศึกษาเปรียบเทียบ ลักษณะของแหล่งแร่พบว่าเป็นแหล่งแร่ทองคำน้ำร้อนอุณหภูมิต่ำ แบบสภาพกรดต่ำมักเกิดร่วมอยู่กับสาย แร่ควอตซ์จำพวกประจุซ่อง สำหรับสินแร่ในแหล่งแร่แบบสภาพกรดต่ำ ที่พบได้แก่แร่สฟาเลอไรต์และอาร์ซิ โนไฟไรต์ และยังมักพบแร่ไร้ค่าได้แก่ แร่อะดูลาเรียและแคลไซต์ (ปัญญา จารุศึริ และคณะ, 2546)

จึงสามารถสรุปได้ว่าแหล่งแร่ทองคำเขาพนมพานี้เป็น แหล่งแร่ทองคำน้ำร้อนอุณหภูมิต่ำ แบบ สภาพกรดต่ำ โดยมีหินเหย้าเป็นหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟที่มีบางส่วนแป รสภาพเป็นหินแคลซิลิเกต ซึ่งมี ลักษณะคล้ายกับ แหล่งแร่ทองและเงินของเหมืองทองคำชาตรี ที่เป็นแหล่งแร่ทองคำน้ำร้อนอุณหภูมิต่ำ แบบสภาพกรดต่ำ ซึ่งมีหินเหย้าเป็นหินภูเขาไฟ และหินตะกอนภูเขาไฟ เช่นกัน แต่มีลักษณะแตกต่างกันคือ หินเหย้าในแหล่งทองคำเขาพนมพานั้นมีการแปรสภาพเป็นหินแคลซิลิเกต

6.4.2 ลักษณะเฉพาะของแหล่งแร่

ลักษณะเฉพาะของแหล่งแร่ทองคำเขาพนมพามีลักษณะของการเข้ามาของน้ำยาแร่ร้อนหลายครั้ง ซึ่งทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพ และ เกิดแร่ควอตซ์ -คาร์บอเนต (คลอไรต์-แอคทิโนไลต์-อิพิโดด) ในลักษณะ การแทนที่ของแร่(รูปที่ 5.1.2.5.6, .รูปที่ 5.1.2.5.4), สายแร่ (รูป5.2.1) และการเชื่อมหินกรวดเหลี่ยม (รูป ที่ 4.1.3.2) ซึ่งคล้ายคลึงกับแหล่งแร่ทองคำชาตรีที่มีลักษณะเฉพาะคือ เป็นลักษณะของการเข้ามาของ น้ำยาแร่ร้อนหลายครั้งซึ่งทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพ และ เกิดแร่ควอตซ์ -คาร์บอเนต (คลอไรต์-อะดูลาเรีย) ในลักษณะ การแทนที่ของแร่, สายแร่ และการเชื่อมหินกรวดเหลี่ยม (Cumming, 2006) ซึ่งลักษณะของ สินแร่มีค่าในพื้นที่ศึกษานั้นจะอยู่ในสายแร่ซึ่งได้รับอิทธิพลจากการตัดกันของโครงสร้างรอยแตกในหิน เหย้า ซึ่งเหมือนกับแหล่งแร่ทองคำชาตรี (Cumming, 2006) แต่ขนาดของทองคำที่พบที่เขาพนมพามี ทั้ง ขนาดใหญ่จนสามารถมองเห็นได้ด้วยตาเปล่า(รูป6.4.2.1-2)และมองไม่เห็นได้ด้วยตาเปล่า(รูป6.4.2.4) แต่ที่แหล่งทองคำชาตรีนั้นไม่สามารถมองเห็นได้ด้วยตาเปล่า (รูป6.4.2.3)







(จิตติศักดิ์ เปรมมณี และวินัต พุฒเหียง, กรมทรัพยากรธรณี, 2546)

รูป 6.3.2 (ก) แผนที่ธรณีเคมีบริเวณพื้นที่เขาพนมพา อำเภอวังทรายพูน จังหวัดพิจิตร (กรมทรัพยากรธรณี, 2546) (ข) แผนที่การเปลี่ยนสภาพบริเวณพื้นที่เขาพนมพา อำเภอวังทรายพูน จังหวัดพิจิตร จากการศึกษาครั้งนี้ รูปที่ 6.4.1.1(ก) หินลอยของหิน Andesitic lapilli tuff จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff พบว่าเป็นสายแร่ แร่ควอตซ์ คาร์บอเนต(คลอไรต์+ แอคทิโนไลต์ +อิพิโดด) ที่มีแร่ทองคำฝังประอยู่ในสายแร่ โดยดูได้จา กภาพ ขยายในรูป รูปที่ 6.4.1.1 (ข) ซึ่งเมื่อผุจะมีลักษณะคล้าย รูปที่ 6.4.1.2



รูปที่ 6.4.2.1 ตัวอย่างหินสายแร่ควอตซ์ ของชาวบ้านซึ่งเก็บ จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A2 (รูป ที่3.1.1 หน้า 22)แสดงสายแร่ แร่ควอตซ์ คาร์บอเนต (คลอไรต์+ แอคทิโนไลต์ +อิพิโดด) ที่มีแร่ ทองคำฝังประอยู่ในสายแร่

.รูปที่ **6.4.2.2** ตัวอย่างแร่ทองคำ ของชาวบ้านซึ่งเก็บได้จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ D3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) โดยการร่อนทองคำ ด้วยวิธีเรียงแร่บริเวณลานแร่ทางด้านตะวันออกของเขาพนมพา โดย แสดงลักษณะทองคำที่เป็นก้อน มองเห็นได้ด้วยตาเปล่า



รูปที่ 6.4.2.3 แผ่นหินหน้าเรียบ ของหิน andesitic Iapilli tuff จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่าง C6 หมายเลขตัวอย่าง C6-A ซึ่งถูกตัดด้วยสายแร่ควอตซ์ คาร์บอเนต (คลอไรต์+ แอคทิโนไลต์ +อิพิ โดด) โดยแสดงการสะสมตัวของแร่ทองในสายแร่ที่ไม่สามารถมองเห็นด้วยตาเปล่า

รูปที่ 6.4.2.4 แผ่นหินหน้าเรียบ ของหินสายแร่ควอตซ์ จากบริเวณเหมืองทองคำชาตรี ซึ่งพบว่า เป็นสายแร่ควอตซ์ คาร์บอเนต -แร่ซัลไฟด์ โดยแสดงการสะสสมตัวของแร่ทองในสายแร่ที่ไม่ สามารถมองเห้นด้วยตาเปล่า ซึ่งพบปริมาณแร่ทองคำ 9.88 ppm และแร่เงิน 63 ppm



บทที่7:สรุปผลการศึกษา

7.1 สรุปผลการศึกษา

7.2 ข้อเสนอแนะ

7.1 สรุปผลการศึกษา

7.1.1 การศึกษาศิลาวรรณนา

จากการศึกษาเปรียบเทียบกับการศึกษาของกรมทรัพยากรณี (2546) พบว่ามีลักษณะของ หินที่มีลักษณะคล้ายคลึงกันแต่มีรายละเอียดเพิ่มขึ้นในส่วนของเนื้อผลึกดอกและเนื้อพื้น นอกจากนี้ยังพบ การกระจายตัวของหินที่แตกต่างกัน (รูป 6.3.1) ดังนี้

หินแอนดิซิติก ทัฟ มีเนื้อหินแบบพอไพริติก (pophyritic) โดยมีเนื้อผลึกดอกประกอบด้วย เศษ หินไรโอไรต์ เศษหินแอนดิไซต์ แร่ควอตซ์ แร่แพลกจิโคเคลส แร่ฮอนเบลนด์ มักถูกแทนที่ แร่แอคทิโนไลต์ แร่คลอไรต์ และ มีเนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วบางส่วน เนื้อผลึกไมโครไลท์ประกอบด้วยแร่ แร่คลอไรท์ แร่แอลไบท์ มีเนื้อหินที่สำคัญ flow textureมีการแปรสภาพเป็นหินแคลซิเกตบางส่วน และเปลี่ยนสภาพแบบ retrograde skarn และ และมีสายแร่ตัดผ่าน

หินไรโอริติก ลาพิลลีทัฟ มีเนื้อหินแบบ พอไพริติก โดยมีเนื้อผลึกดอกประกอบด้วย เศษหินไรโอ ไรต์ แร่ควอตซ์และ แร่โฟแทสเซียมเฟลสปาร์ และแร่แลพกจิโอเคลส และ มีเนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้วบางส่วน และเป็นเนื้อผลึกไมโครไลท์ประกอบด้วยแร่ควอตซ์ เป็นส่วนใหญ่ มีเนื้อหินที่สำคัญคือ flow texture และ colloform texture มีการเปลี่ยนสภาพแบบซิลิซิไฟด์ และมีสายแร่ตัดผ่าน

หินไมโครไดออไรต์ มีเนื้อหินแบบ Holocrystalline , เป็นเนื้อผลึกทั้งหมดประกอบด้วย แร่ ฮอนด์เบลนด์ แร่โอเปก แร่แพลกจิโอเคลส แร่โพแทสเซียมเฟลสปาร์ แร่คลอไรต์ แร่ควอตซ์ และแร่แอคทิ โนไลต์ มีเนื้อหินที่สำคัญคือ intergranular texture replacement texture มีการแปรสภาพเป็นหินแคลซิ เกตบางส่วน และเปลี่ยนสภาพแบบ retrograde skarn และ และมีสายแร่ตัดผ่าน

หินทราชิติกแอนดิไซต์ มีเนื้อหินแบบ พอไพริติก โดยมีเนื้อผลึกดอกประกอบด้วย แร่ควอตซ์และ แร่โฟแทสเซียมเฟลสปาร์ และแร่แลพกจิโอเคลส และมีเนื้อพื้นเป็นเนื้อแก้ว มีเนื้อหินที่สำคัญคือ trachitic texture แสดงการเรียงตัวของแร่ในเนื้อผลึกดอก ไม่มีการเปลี่ยนสภาพแบบ

สายแร่ที่พบในพื้นที่ศึกษาสามารถแบ่งออกเป็น 6 แบบ ซึ่งเกิดในช่วงเดียวกับการเกิดแร่ โดยมี ลำดับอายุที่ได้จากกฎของการตัดกัน จากแก่ไปอ่อน ดังนี้5.1)สายแร่ ควอตซ์-คลอไรต์- ไพรอกซีน-แร่โอเปก 5.2)สายแร่ควอตซ์-ไพรอกซีน , 5.3)สายแร่คลอไรต์ , 5.4)สายแร่ควอตซ์- ไพรอกซีน-แร่โอเปก, 5.5)สายแร่ ควอตซ์-แคลไซต์-แอคทิโนต์-แร่โอเปก ซึ่งพบการสะสมตัวของทองคำ 5.6)สายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-แอคทิ โนต์คลอไรต์-ไพรอกซีน-อิพิโดด ซึ่งพบการสะสมตัวของทองคำ เช่นกัน อย่างไรก็ตามสายแร่ส่วนใหญ่มี ขนาดตั้งแต่ 0.5 -20 เซนติเมตร

7.1.2 การหาอายุ

พบว่าหล่งทองคำเขาพนมพา มีหินท้องที่เป็นหินแอนดิซิติลาพิลลีทัฟ และหินไรโอริติ กลาพิลลีทัฟ ในพื้นที่เขาพนมพานั้นมีอายุใกล้เคียงกับหินท้องที่บริเวณเหมืองทองคำชาตรี คือ อายุ 250±6 ล้านปีในยุค เพอร์เมียนตอนปลายเช่นกัน และมีอายุการสะสมทองคำครั้งแรก คือช่วงยุคเพอร์โมไทรแอ สสิก และการสะสมทองครั้งที่สองเกิดในยุคไทรแอสสิก ซึ่งใกล้เคียงกับหินท้องที่บริเวณเหมืองทองคำชาตรี

7.1.3 ธรณีวิทยา

การเกิดแหล่งแร่ทองคำ เริ่มจากการสะสมตัวของหินแอนดิซิติกทัฟ แล้วถูกปิดทับด้วยหิน ไรโอริติกทัฟ หลังจากนั้นถูกแทรกดันด้วยหินไมโครไดออไรต์จึงทำให้หินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟเกิดการ เปลี่ยนสภาพบางส่วนเป็นหินแคลซิลิเกต ((ควอตซ์-วอลลาสโตไนท์-กาเนต-ไพรอกซีน-แอคทิโนไลท์) และ ทำให้เกิดรอยแตกในหินแอนดิซิติกทัฟ และหินไมโครไดออไรต์ด้วยหลังจากนั้น ต่อมาเกิดกระบวนการ motasomatic process หรือ hydrothermal stage เป็นลักษณะการใหลของน้ำยาแร่ร้อนในพื้นที่แคบๆ ้ตามรอยแตก ซึ่งพบทั่วไปในหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ โดยมีการแลกเปลี่ยนองค์ประกอบของน้ำยาแร่ร้อน กับหินเหย้า ซึ่งทำให้เกิดแร่ กาเนต และไพรอกซีน (Prograde skarn) เป็นส่วนใหญ่ ซึ่งเรียกว่าหินที่ได้ว่า Skarnoid มีการกระบวนการน้ำฝนเข้ามาเกี่ยวข้อง ซึ่งมักเกิดในระดับตื้น เป็นช่วง retrograde skarn ทำให้ เกิดการเปลี่ยนสภาพที่มีการแทนที่แร่ที่เกิดในช่วง Prograde Skarn ซึ่งส่วนใหญ่เป็นแร่ที่ไม่มีที่ไม่มีน้ำใน โครงสร้างเป็นแร่ที่มีน้ำในโครงสร้างเช่น Epidote, Amphiboles, Chlorite, Actinolite และ Clays และยัง ทำให้เกิดการสะสมทองคำในช่วงนี้เป็นแหล่งแร่ทองคำแบบปฐมภูมิในสายแร่ควอตซ์-คาร์บอเนต (คลอ ไรต์-แอคทิโนไลท์-อิพิโดด) โดยในช่วงหลังเกิดกระบวนการจากน้ำยาแร่ร้อน ทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพ แบบซิลิไฟด์ในหินไรโอริติกทัฟ และหลังจากนั้น พนังหินทราชิติกแอนดิไซต์ ได้แทรกตัดเข้าไปในไมโครได ออไรต์ ต่อมาเกิดการผุพังของหินและสายแร่ แล้วพัดพาแร่ทองคำไปสะสมบริเวณเชิงเขาด้านตะวันออก เกิดเป็นแหล่งแร่ทุติยภูมิแบบลานแร่ ซึ่งปัจจุบันมีการทำเหมืองบริเวณนั้น

7.1.4 ลักษณะของแหล่งแร่

แหล่งแร่ทองคำเขาพนมพาเป็นแหล่งแร่ทองคำน้ำร้อนอุณหภูมิต่ำ แบบสภาพกรดต่ำซึ่งมี หินเหย้าเป็นหินภูเขาไฟ และหินตะกอนภูเขาไฟ ซึ่งมีการแปรสภาพเป็นหินแคลซิลิเกตและSkarnoid บางส่วน โดยมีลักษณะของการเข้ามาของน้ำยาแร่ร้อนหลายครั้งซึ่งทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพ และ เกิดแร่ ควอตซ์-คาร์บอเนต (คลอไรต์-แอคทิโนไลท์-อิพิโดด) ในลักษณะการแทนที่ของแร่ สายแร่ และการเชื่อมหิน กรวดเหลี่ยม ซึ่งมีลักษณะคล้ายกับ แหล่งแร่ทองและเงินของเหมืองทองคำชาตรี แต่แตกต่างกันที่ลักษณะ ของหินเหย้า

7.2 ข้อเสนอแนะ

7.2.1.เนื่องจากในแหล่งแร่ทองคำชาตรี โดยเฉพาะบริเวณที่มี การเปลี่ยนสภาพแบบซิลิซิไฟด์มี ความสัมพันธ์แร่ทองคำ ซึ่งน่าจะสอดคล้องกับ บริเวณที่มีการเปลี่ยนสภาพแบบซิลิซิไฟด์บริเวณเขาหนอง แขมซึ่งเป็นหินไรโอริติกลาพิลลีทัฟ โดยยังไม่มีศึกษาอย่างจริงจังเกี่ยวกับปริมาณแร่ทองคำ จึงเป็นพื้นที่ที่ น่าจะมีการศึกษาต่อไปในอนาคต เพื่อหาความสัมพันธ์ระหว่างการเปลี่ยนสภาพและปริมาณแร่ทองคำ

7.2.2.ความสัมพันธ์ระหว่างหินทัฟทั้งสองคือหินไรโอริติกลาพิลรีทัฟ และหินแอนดิซิติกลาพิลลีทัฟ ยังไม่มีผู้ใดศึกษาอย่างจริงจัง จึงควรมีการศึกษาทางธรณีเคมีต่อไปเพื่อหาความสัมพันธ์ของหินทั้งสอง

เอกสารอ้างอิง

- จงพันธ์ จงลักษมณี และ นเรศ สัตยารักษ์, 2527, แผนที่ธรณีวิทยาระวาง (NE 47-16) มาตราส่วน 1:250,000: กองธรณีวิทยา กรมทรัพยาธรณี
- จิตติศักดิ์ เปรมมณี และวินัต พุฒเหียง, 2546. รายงานวิชา การสำรวจแร่ทองคำเขาพนมพาอำเภอวังทราย พูน จังหวัด พิจิตร. สำนักทรัพยากรแร่, กรมทรัพยากรธรณี,.กรุงเทพฯ. ฉบับ สทร 17/2546
- ปัญญา จารุศิริ, วิชาญ อรุณศรีแสนไชย, สุรชาติ หนุนสมัย และวิเชียร ดีสวัสดิ์, 2546 . ความรู้เรื่องทอง ตอน : แหล่งแร่ทองคำน้ำร้อนอุณหภูมิต่ำและแนวทางการสำรวจ, วารสารวิจัยวิทยาศาสตร์ (Section T), จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย, ปีที่ 2 ฉบับที่ 2 หน้าที่ 178.
- Bunopas, S. and Vella, P., 1983. Tectonic and geologic evolution of Thailand. In Nutalaya P., (Ed.), Proceeding of the Workshop on Stratigraphic correlation of Thailand and Malaysia, Had Yai, Thailand, Tech. 1, p. 307-323.
- Charusiri, P., Daorerk, V., Archibald, D., Hisada, K. and Ampaiwan, T., 2002. Geotectonic evolution of Thailand, A new synthesis. *Journal of the Geological Society of Thailand*, p. 1-20.
- Crossing, J., 2004. Geology of the Chatree region Thailand. Compass Geological. Australia : 24 Walpole Street, St James, WA 6102, Australia.
- Cumming, G. V., 2004. Analysis of Volcanic Facies at the Chatree Gold Mine and in the Loei-Phetchabun Volcanic Belt, Central Thailand. M.Sc. Thesis, Tasmania University, 84 p. (unpublished)
- Diemar, M.G, Diemar, V.A., Udompornwirat, S., 2000. The Chatree epithermal gold – silver deposit, Phichit – Phetchabun Province, Thailand. In Proceeding of the symposium on mineral, energy, and water resources of Thailand ,423-428. Chulalongkorn University, Bangkok, Thailand.
- James, R., Cumming, G. V., 2007. Geology and Mineralization of the Chatree Epithermal Gold-Silver Deposit, Petchabun Province, Central Thailand. Geothai'07 international conference on geology of Thailand: Towards Sustainable Development and Sufficiency Economy, Department of the Mineral Resources, Bangkok, Thailand, p. 378-390.

- Jungyusuk, N. and Khositanont, S., 1992. Volcanic rocks and associated mineralization in Thailand. Proceedings of the National Conference on Geologic Resources of Thailand, Potential for Future Development, Department of the Mineral Resources, Bangkok, Thailand, p. 522 – 538.
- Marhotorn, K., Mizuta, T., Ishiyama, D., Takashima, I., Won-in, K., Nuanlaong, S. and Charusiri, P., 2008. Petrochemistry of Igneous rocks in the Southern Parts of the Chatree Gold Mine, Pichit, and Central Thailand. Proceeding of the International Symposia on Geoscience Resources and Environments of Asian Terranes (GREAT 2008), 4th IGCP 516, and 5th APSEG., Bangkok, Thailand, p. 289-298.
- Meinert, L. D.,2004. Ore deposit model (Volume II): Skarn and Skarn deposits, Geoscience cannada Reprint Serie 6. p:117-134
- Nakchaiya, T., Mitzuta, T., Ishiyama, D., Takashima, I., Won-In, K., Lunwongsa, V. and Charusiri,
 P., 2008. Stratigraphy and Petrochemistry of Volcanic Rocks in the Chatree Gold Mine,
 Central Thailand. Proceeding of the International Symposia on Geoscience Resources
 and Environments of Asian Terranes (GREAT 2008), 4th IGCP 516, and 5th APSEG.,
 Bangkok, Thailand, p. 302-311.
- Salam, A., Charusiri, P., James, R.D. and Sutthirat, C., 2004. Magmatism and Associated Gold Mineralisation in Thailand. In International Symposium on the Geological Evolution of East and Southeast Asia, Bangkok, Thailand, p. 77-79.
- Salam, A., 2006. A report prepared for Akara Mining Limited Preliminary Study on: Chatree Geology and Mineralization. (Unpublished Manuscript)
- Tangwattananukul, L., Lunwongsa, W., Mitsuta, T., Ishiyama, H., Takashima I., Won-In, K. and Charusiri, P., 2008. Geology and Petrochemistry of Dike Rocks in the Chatree Gold Mine, Central Thailand. Proceedings of the International Symposia on Geoscience Resources and Environments of Asian Terranes (GREAT 2008), 4th IGCP 516, and 5th APSEG., Bangkok, Thailand, p. 299-301.
ภาคผนวก

รูปที่ 8.1 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Andesitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข A3-1 จากบริเวณ จุดเก็บตัวอย่างที่ A3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff ทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบพอไพริติก และแสดงจุดเก็บตัวอย่างเพื่อนำไปวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ดังนี้

จุดที่ 1 แสดงผลวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ในรูปที่ 8.1.1

จุดที่ 2 แสดงผลวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ในรูปที่ 8.1.2

จุดที่ 3 แสดงผลวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ในรูปที่ 8.1.3

จุดที่ 4 แสดงผลวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ในรูปที่ 8.1.4

รูปที่ 8.2 แผ่นหินหน้าเรียบของหิน Andesitic lapilli tuff จากตัวอย่างหมายเลข B4-1 จากบริเวณ จุดเก็บตัวอย่างที่ B4 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) แสดงสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff ทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบพอไพริติก และแสดงจุดเก็บตัวอย่างเพื่อนำไปวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ดังนี้

จุดที่ 1 แสดงผลวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ในรูปที่ 8.2.1

จุดที่ 2 แสดงผลวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ในรูปที่ 8.2.2

จุดที่ 3 แสดงผลวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ในรูปที่ 8.2.3

จุดที่ 4 แสดงผลวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ในรูปที่ 8.2.4

ซึ่งมีลักษณะเดียวกัน กับตัวอย่างB2-1 และได้ทำการการศึกษาศิลาวรรณนาใน รูปที่ 5.1.2.4



รูปที่ 8.3 แผ่นหินหน้าเรียบของสายแร่ควอตซ์-แคลไซต์ –คลอไรต์- อิพิโดด (แร่ดำ) จากตัวอย่าง หมายเลข A2-3 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A2 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ซึ่งเป็นสายแร่ควอตซ์ที่ตัด เข้ามาในหิน Andesitic Iapilli tuff ทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบพอไพริติก และแสดงจุดเก็บ ตัวอย่างเพื่อนำไปวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ดังนี้ บริเวณสี่เหลี่ยม สีแดง แสดงผลวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ในรูปที่ 8.3.1

รูปที่ 8.4 แผ่นหินหน้าเรียบของสายแร่ควอตซ์-แคลไซต์ –คลอไรต์- (แร่ดำ) จากตัวอย่างหมายเลข A2-4 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ A2 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ซึ่งเป็นสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff ทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบพอไพริติก และแสดงจุดเก็บตัวอย่างเพื่อ นำไปวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ดังนี้ บริเวณสี่เหลี่ยม สีแดง แสดงผลวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ในรูปที่ 8.4.1



รูปที่ 8.5 แผ่นหินหน้าเรียบของสายแร่ควอตซ์-ซัลไฟด์ จากตัวอย่างหมายเลข A2-2 จากบริเวณจุด เก็บตัวอย่างที่ A2 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ซึ่งเป็นสายแร่ควอตซ์ที่ตัดเข้ามาในหิน Andesitic lapilli tuff ทำให้เกิดการเปลี่ยนสภาพแบบพอไพริติก และแสดงจุดเก็บตัวอย่างเพื่อนำไปวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ดังนี้ บริเวณสี่เหลี่ยม สีแดง แสดงผลวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ในรูปที่ 8.5.1

รูปที่ 8.6 แผ่นหินหน้าเรียบของสายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-วอลลาสโทไนต์-กาเนต จากตัวอย่าง หมายเลข C6-6 จากบริเวณจุดเก็บตัวอย่างที่ C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22) ซึ่งเกิดจากการเปลี่ยน สภาพแบบแคลซิลิเกต และแสดงจุดเก็บตัวอย่างเพื่อนำไปวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ดังนี้ บริเวณ สี่เหลี่ยม สีแดง แสดงผลวิเคราะห์เคมี ด้วยวิธี XRD ในรูปที่ 8.6.1 และทำการศึกษาศิลาวรรณนา ใน รูปที่ 5.1.1.3-6





รูปที่ 8.1.1 แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้สายแร่ (รูป 8.1) จากตัวอย่าง A3-1 จากจุดเก็บตัวอย่าง A3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22)



รูปที่ 8.1.2 แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้สายแร่ (รูป 8.1) จากตัวอย่าง A3-1 จากจุดเก็บตัวอย่าง A3 (รูปที่3.1.1หน้า 22)



41-1481 (i) - Anothine, sociari, disordered - (Ca,Na)(Si,A)408 - Theinic
86-1319 (C) - Tremolite - from the University of Edinburghcollection - (Ca1.97Na0.016Fe0.014)Mg5Si8O22(OH)2 - Monoclinic

รูปที่ 8.1.3 แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้สายแร่ (รูป 8.1) จากตัวอย่าง A3-1จากจุดเก็บตัวอย่าง A3 (รูปที่3.1.1หน้า 22)



รูปที่ 8.1.4 แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้สายแร่ (รูป 8.1) จากตัวอย่าง A3-1 จากจุดเก็บตัวอย่าง A3 (รูปที่3.1.1 หน้า 22)



รูปที่ 8.2.1 แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้สายแร่ (รูป 8.2) จากตัวอย่าง B4-1 จากจุดเก็บตัวอย่าง B4 (รูปที่3.1.1 หน้า 22)



รูปที่ 8.2.2แผนภูมิ แสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้สายแร่ (รูป 8.2) จากตัวอย่าง B4-1 จากจุดเก็บตัวอย่าง B4 (รูปที่3.1.1 หน้า 22)



รูปที่ 8.2.3 แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้สายแร่ (รูป 8.2) จากตัวอย่าง B4-1 จากจุดเก็บตัวอย่าง B4 (รูปที่3.1.1 หน้า 22)



รูปที่ 8.2.4 แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างหิน andesitic lapilli tuff บริเวณใกล้สายแร่ (รูป 8.2) จากตัวอย่าง B4-1 จากจุดเก็บตัวอย่าง B4 (รูปที่3.1.1 หน้า 22)

209



71-1539 (C) - Epidote - Ca2Al2.60Fe0.40Si3O13H - Monoclinic

29-1344 (I) - Carlinite, syn - TI2S - Hexagonal (Rh)

13-0003 (D) - Chlorite - Mg2Al3(Si3Al)O10(O)8 - Monoclinic

รูปที่ 8.3.1 แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างสายแร่ควอตซ์ บริเวณในสายแร่ควอตซ์ (รูป 8.3) จากตัวอย่าง A2-3 จากจุดเก็บตัวอย่าง A3 (รูปที่3.1.1 หน้า

22)



รูปที่ 8.4.1 แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างสายแร่ควอตซ์ บริเวณในสายแร่ควอตซ์ (รูป 8.4) จากตัวอย่าง A2-4 จากจุดเก็บตัวอย่าง A4 (รูปที่3.1.1 หน้า 22)

211



รูปที่ 8.5.1 แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างสายแร่ควอตซ์ บริเวณในสายแร่ควอตซ์ (รูป 8.5) จากตัวอย่าง A2-2 จากจุดเก็บตัวอย่าง A2 (รูปที่3.1.1 หน้า

22)



175-1410 (C) - Hydrogarnet - Ca2.964(Al1.026Fe.974)Si2.979O11.844(OH).156 - Cubic

A76-0170 (C) - Kyanite - Al2SiO5 - Triclinic

รูปที่ 8.6.1 แผนภูมิแสดงข้อมูลการวิเคราะห์ตัวอย่างสายแร่ควอตซ์-แคลไซต์-วอลลาสโทไนต์-กาเนต-บริเวณในสายแร่ควอตซ์ (รูป 8.6) จากตัวอย่าง C6-6 จากจุด เก็บตัวอย่าง C6 (รูปที่3.1.1 หน้า 22)