การติดตามการทรุดตัวของแผ่นดินในพื้นที่ฝั่งตะวันออกของกรุงเทพมหานครและปริมณฑลโดย เทคนิค Time-Series InSAR

นายสรศักดิ์ ชัยทวี

บทคัดย่อและแฟ้มข้อมูลฉบับเต็มของวิทยานิพนธ์ตั้งแต่ปีการศึกษา 2554 ที่ให้บริการในคลังปัญญาจุฬาฯ (CUIR) เป็นแฟ้มข้อมูลของนิสิตเจ้าของวิทยานิพนธ์ ที่ส่งผ่านทางบัณฑิตวิทยาลัย

The abstract and full text of theses from the academic year 2011 in Chulalongkorn University Intellectual Repository (CUIR) are the thesis authors' files submitted through the University Graduate School.

วิทยานิพนธ์นี้เป็นส่วนหนึ่งของการศึกษาตามหลักสูตรปริญญาวิศวกรรมศาสตรมหาบัณฑิต สาขาวิชาวิศวกรรมสำรวจ ภาควิชาวิศวกรรมสำรวจ คณะวิศวกรรมศาสตร์ จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย ปีการศึกษา 2558 ลิขสิทธิ์ของจุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย

INSAR TIME SERIES ANALYSIS FOR LAND SUBSIDENCE MONITORING IN EASTERN GREATER BANGKOK

Mr. Sorasak Chaithavee

A Thesis Submitted in Partial Fulfillment of the Requirements for the Degree of Master of Engineering Program in Survey Engineering Department of Survey Engineering Faculty of Engineering Chulalongkorn University Academic Year 2015 Copyright of Chulalongkorn University

หัวข้อวิทยานิพนธ์	การติดตามการทรุดตัวของแผ่นดินในพื้นที่ฝั่งตะวันออก	
	ของกรุงเทพมหานครและปริมณฑลโดยเทคนิค Time-	
	Series InSAR	
โดย	นายสรศักดิ์ ชัยทวี	
สาขาวิชา	วิศวกรรมสำรวจ	
อาจารย์ที่ปรึกษาวิทยานิพนธ์หลัก	รองศาสตราจารย์ ดร.อิทธิ ตริสิริสัตยวงศ์	

คณะวิศวกรรมศาสตร์ จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย อนุมัติให้นับวิทยานิพนธ์ฉบับนี้เป็นส่วน หนึ่งของการศึกษาตามหลักสูตรปริญญามหาบัณฑิต

_____คณบดีคณะวิศวกรรมศาสตร์

(ศาสตราจารย์ ดร.บัณฑิต เอื้ออาภรณ์)

คณะกรรมการสอบวิทยานิพนธ์

.....ประธานกรรมการ

(รองศาสตราจารย์ ดร.บรรเจิด พละการ)

....อาจารย์ที่ปรึกษาวิทยานิพนธ์หลัก

(รองศาสตราจารย์ ดร.อิทธิ ตริสิริสัตยวงศ์)

.....กรรมการ

(ดร.ชัยโชค ไวภาษา)

.....กรรมการภายนอกมหาวิทยาลัย

(ดร.อนุเผ่า อบแพทย์)

สรศักดิ์ ชัยทวี : การติดตามการทรุดตัวของแผ่นดินในพื้นที่ฝั่งตะวันออกของ กรุงเทพมหานครและปริมณฑลโดยเทคนิค Time-Series InSAR (INSAR TIME SERIES ANALYSIS FOR LAND SUBSIDENCE MONITORING IN EASTERN GREATER BANGKOK) อ.ที่ปรึกษาวิทยานิพนธ์หลัก: รศ. ดร.อิทธิ ตริสิริสัตยวงศ์, 97 หน้า.

งานวิจัยนี้เป็นการวัดอัตราการทรุดตัวของกรุงเทพมหานครและปริมณฑลทางฝั่งตะวันออก ของแม่น้ำเจ้าพระยาครอบคลุมพื้นที่ประมาณ 1600 ตารางกิโลเมตร ด้วยเทคนิค time-series InSAR โดยประมวลผลภาพดาวเทียม TerraSAR-X จำนวน 26 ภาพ ในช่วงเดือนกันยายน ปี 2009 ถึงเดือนสิงหาคม ปี 2012 สามารถให้จุดตรวจสอบการทรุดตัวในพื้นที่ศึกษาประมาณ 3.7 ล้านจุด เฉลี่ยประมาณ 2300 จุดต่อตารางกิโลเมตร ตรวจพบการทรุดตัวในอัตราเร็ว 10 – 20 มิลลิเมตรต่อปี ในเขตอำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการ และอำเภอลำลูกกา จังหวัดปทุมธานี ส่วนในเขต กรุงเทพมหานครพื้นที่ส่วนใหญ่มีการทรุดตัวที่ช้ากว่าอยู่ในช่วง 2 – 7 มิลลิเมตรต่อปี เมื่อนำข้อมูลจุด ตรวจสอบการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR เปรียบเทียบทางสถิติกับข้อมูลจากงานระดับ พบว่าอัตรา การทรุดตัวจากเทคนิคทั้งสองชนิดมีความสอดคล้องกัน มีเฉพาะพื้นที่บริเวณเทศบาลตำบลปากน้ำ อำเภอเมืองและตำบลราชาเทวะ อำเภอบางพลี จังหวัดสมุทรปราการ ที่อัตราการทรุดตัวจาก InSAR เร็วกว่าอัตราการทรุดตัวที่ได้จากงานระดับ และเมื่อตรวจสอบข้อมูลในพื้นที่จริงพบว่าเป็นบริเวณชาน เมืองที่มีความหนาแน่นของสิ่งปลูกสร้างน้อย และมีช่องว่างระหว่างอาคารค่อนข้างกว้าง ทำให้มี โอกาสที่จะมีการสะท้อนของคลื่นไมโครเวพในแบบ double-bounce จากตึกไปสู่พื้นดิน ทำให้มีการ ทรุดตัวซึ่งเร็วกว่าจากชั้นผิวดินปะปนเข้าไปกับการทรุดตัวที่เกิดในชั้นกั้นน้ำ นอกจากนี้เมื่อนำอัตรา การทรุดจาก InSAR ในงานวิจัยนี้ เปรียบเทียบกับอัตราการทรุดตัวจาก InSAR ของงานวิจัยที่ผ่านมา พบว่าพื้นที่กรุงเทพมหานครส่วนใหญ่ทรุดตัวในอัตราที่ช้าลง มีเฉพาะพื้นที่บางส่วนในฝั่งตะวันออก ของอำเภอบางพลี จังหวัดสมุทรปราการ และฝั่งตะวันออกเฉียงใต้ของเขตลาดกระบังที่พบการทรุดตัว ที่เร็วขึ้นในอัตรา 3 – 6 มิลลิเมตรต่อปี ผลการเปรียบเทียบดังกล่าวเมื่อนำไปทดสอบค่าสหสัมพันธ์ อัตราการเปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาลในช่วงเวลาเดียวกัน ได้ผลลัพธ์ออกมาเป็น 0.71 สอดคล้อง กับงานศึกษาทางด้านอุทกวิทยาก่อนหน้านี้ที่ได้มีการสรุปไว้ว่าปัจจัยหลักของการทรุดตัวในเขต กรุงเทพมหานครคือการสูบน้ำบาดาลมาใช้

ภาควิชา	วิศวกรรมสำรวจ	ลายมือชื่อนิสิต
สาขาวิชา	วิศวกรรมสำรวจ	ลายมือชื่อ อ.ที่เ
ปีการศึกษา	2558	

ลายมือชื่อนิสิต	
ลายมือชื่อ อ.ที่ปรึกษาหลัก	۱

5570566221 : MAJOR SURVEY ENGINEERING

KEYWORDS: INSAR / GREATER BANGKOK / TERRASAR-X / LAND SUBSIDENCE

SORASAK CHAITHAVEE: INSAR TIME SERIES ANALYSIS FOR LAND SUBSIDENCE MONITORING IN EASTERN GREATER BANGKOK. ADVISOR: ASSOC. PROF. ITTHI TRISIRISATAYAWONG, Ph.D., 97 pp.

This research determines the subsidence rate of the 1600 sq.km area of Greater Bangkok in the east side of Chaopraya river by time-series InSAR technique. The processing of 26 TerraSAR-X radar images covering the period of September 2009 to August 2012 yields about 3.7 million persisent scatterers, or about 2,300 scatterers/sq.km. Fast subsidence at the velocities between 10 - 20 mm/yr are found in Muang, Samutprakarn and Lamlooga, Pathumthani whereas slower rates of 2 - 7 mm/yr are detected in most of Bangkok. The InSAR subsidence rates and those from leveling are comparable in most areas. Two exceptions are found at Paknam municipality in Muang and tambol Rajateva in Bangpli, Samutprakarn province, that InSAR subsidence rates are faster than those obtained from leveling. Field investigation reveals that both areas are suburban where buildings are less densed and open ground between building may cause the double-bounce of radar wave from building to ground. As a result, faster subsidence of the open ground contaminates into the InSAR rates. The comparison of InSAR rates of this research with the 2005 - 2010 InSAR rates of a previous research shows that most of Bangkok has subsided more slowly, except for the east of Bangpli, Samutprakarn and the south-east of Ladkrabang where faster rates of 3 - 6 mm/yr are found. The comparison result is further tested with the change rate of groundwater of the same period. The 0.71 correlation of subsidence and groundwater change is consistent with the conclusion of a previous study stating that the main cause of Bangkok subsidence is groundwater extraction.

Department: Survey Engineering Field of Study: Survey Engineering Academic Year: 2015

Student's Signature	
Advisor's Signature	

กิตติกรรมประกาศ

ขอขอบคุณ รศ. ดร.อิทธิ ตริสิริสัตยวงศ์ อาจารย์ที่ปรึกษาหลักของวิทยานิพนธ์ ผู้ที่คอย ให้ความรู้ทฤษฎีและการปฏิบัติของเทคนิค Time-series InSAR และคอยให้คำแนะนำการเขียน วิทยานิพนธ์ บทความวิชาการ ตลอดเวลาที่ศึกษาอยู่ในภาควิชาวิศวกรรมสำรวจ จุฬาลงกรณ์ มหาวิทยาลัย

ขอขอบคุณกรรมการสอบวิทยานิพนธ์ทุกท่านได้แก่ รศ. ดร. บรรเจิด พละการ ประธาน กรรมการสอบวิทยานิพนธ์ ดร.ชัยโชค ไวภาษา กรรมการสอบ และ ดร.อนุเผ่า อบแพทย์ ผู้ทรงคุณวุฒิภายนอก จากสำนักพัฒนาเทคโนโลยีอวกาศและภูมิสารสนเทศ (องค์การมหาชน) ที่ คอยให้คำแนะนำและแสดงความคิดเห็นต่าง ๆ ตลอดจนการให้ความรู้เพิ่มเติมเพื่อนำไปปรับปรุง แก้ไขวิทยานิพนธ์ให้มีความสมบูรณ์มากขึ้น และขอบคุณอาจารย์ภาควิชาวิศวกรรมสำรวจ จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัยทุกท่าน ที่ให้วิชาความรู้ที่สามารถนำมาปรับใช้กับวิทยานิพนธ์

ขอขอบคุณท่าน ดร.อนุเผ่า อบแพทย์ อีกครั้ง ที่คอยให้ความช่วยเหลือ สอนเทคนิค และการแก้ปัญหาในการประมวลผล Time-series InSAR และเอื้อเฟื้อข้อมูลสารสนเทศ ภูมิศาสตร์ที่จำเป็นในการเขียนวิทยานิพนธ์

ขอขอบคุณกรมแผนที่ทหาร ที่ให้ความช่วยเหลือข้อมูลการติดตามการทรุดตัวของ แผ่นดินกรุงเทพมหานครและปริมณฑลจากเทคนิคงานระดับและขอขอบคุณ ร.อ.ทวีชัย ชูเชิด ที่ ให้ความช่วยเหลือในเรื่องการติดต่อประสานงานในการขอข้อมูล

ขอขอบคุณสำนักงานพัฒนาเทคโนโลยีอวกาศและภูมิสารสนเทศ (องค์การมหาชน) ที่ อนุเคราะห์เครื่องคอมพิวเตอร์ที่ใช้ในการประมวลผล Time-series InSAR ครั้งนี้ ขอขอบคุณ TU Delft : Delft University of Technology สำหรับซอฟต์แวร์ DORIS, Andy Hooper สำหรับ ซอฟต์แวร์ StaMPS และขอบคุณโครงการ GEO2TECDI-SONG ที่อนุเคราะห์ข้อมูลภาพถ่ายจาก ดาวเทียม TerraSAR-X

1	หน้า
บทคัดย่อภาษาไทย	۹.
บทคัดย่อภาษาอังกฤษ	จ
กิตติกรรมประกาศ	ຉ
สารบัญ	ช
สารบัญตาราง	ณ
สารบัญรูปภาพ	ល្ង
บทที่ 1 บทนำ	1
1.1 ความเป็นมาและความสำคัญของปัญหา	1
1.2 วัตถุประสงค์การศึกษา	6
1.3 ขอบเขตการศึกษา	6
1.4 ประโยชน์ที่คาดว่าจะได้รับ	8
บทที่ 2 ทฤษฎีและงานวิจัยที่เกี่ยวข้อง	9
2.1 การศึกษาการทรุดตัวในประเทศไทย	9
2.2 สภาพธรณีสัณฐานและธรณีวิทยาในพื้นที่ศึกษา1	.1
2.3 หมุดหลักฐานทางดิ่งที่ใช้ติดตามการทรุดตัว1	.3
2.4 หลักการของ Time- Series InSAR1	.4
2.5 Persistent Scatterers (PS) method1	.6
2.6 Small Baselines (SB) method1	.6
2.7 Combined Persistent Scatterers and Small Baselines1	.7
2.8 งานวิจัยที่เกี่ยวข้อง1	.8
บทที่ 3 วิธีดำเนินงานวิจัย	23
3.1 การเตรียมข้อมูล2	23

3.2 การประมวลผล Time-series InSAR	26
3.3 การวิเคราะห์ผลการศึกษา	30
บทที่ 4 ผลการประมวลผล InSAR และการเปรียบเทียบกับงานระดับ	33
4.1 ผลของการประมวลผลด้วยเทคนิค Time-series InSAR	33
4.2 ผลการเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR กับเทคนิคงานระดับ	37
บทที่ 5 ผลการเปรียบเทียบการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR กับงานวิจัยที่ผ่านมาและผลการ เปรียบเทียบอัตราการเปลี่ยนแปลงอัตราการทรุดตัวกับอัตราการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล	46
5.1 ผลการเปรียบเทียบการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR	46
5.2 ผลการเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวจาก InSAR กับอัตราการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำ มาดาล	48
บทที่ 6 สรุปผลการศึกษา	53
6.1 สรุปผลการศึกษา	53
6.2 ข้อเสนอแนะ	55
รายการอ้างอิง	57
ภาคผนวก	61
ภาคผนวก ก การประมวลผล Time-series InSAR	62
ภาคผนวก ข ข้อมูลการติดตามการทรุดตัวโดยเทคนิคงานระดับ	73
ภาคผนวก ค กราฟการเปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาลในพื้นที่ศึกษา	86
ประวัติผู้เขียนวิทยานิพนธ์	97

หน้า

สารบัญตาราง

ตารางที่ 2-1 ดาวเทียมในระบบเรดาร์ที่ได้ใช้งานในอดีตและในปัจจุบัน โดยจำแนกตามความยาว
คลื่นทั้ง 3 ประเภทคือ ความยาวคลื่น X-band, C-band และ L-band15
ตารางที่ 3-1 รายการภาพดาวเทียม TerraSAR-X ที่ใช้ในการประมวลผลทั้งหมด 26 ภาพ
ตารางที่ 3-2 เปรียบเทียบการแปลงค่าอัตราการเคลื่อนตัวในแนว (LOS) เป็นอัตราการทรุดตัวใน
แนวดิ่งของตำแน่ง center, near range และ far range ของภาพ TerraSAR-X 29
ตารางที่ 4-1 ผลการทดสอบทางสถิติของอัตราการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR กับงานระดับ
ตารางที่ 5-1 แสดงค่าต่างของอัตราการทรุดตัวจาก InSAR กับค่าต่างของอัตราการเปลี่ยนแปลง
ของระดับน้ำบาดาล ของช่วงปี 2005 – 2010 กับ ปี 2009 - 201251



จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย Chulalongkorn University

สารบัญรูปภาพ

รูปที่ 1-1 ขอบเ ศึกษา	เขตพื้นที่ศึกษา สีน้ำเงินเส้นทึบเป็นพื้นที่ศึกษางานวิจัยนี้ สีแดงเส้นประเป็นพื้นที่ างานวิจัย Aobpaet et al. (2013)	7
รูปที่ 2-1 ปริมา น้ำบา	าณการทรุดตัวทั้งหมดในช่วงระหว่างปี ค.ศ. 1978-2007 รูปจากกรมทรัพยากร าดาล (2012)	1
รูปที่ 2-2 ชั้นน้ำ	าบาดาลในพื้นที่ศึกษา รูปจากกรมทรัพยากรน้ำบาดาล (2009) 1	.3
รูปที่ 2-3 ลักษ _ิ เฟสภ	ณะการเปลี่ยนแปลงของของเฟสตามเวลา ภาพ a การเปลี่ยนแปลงตามเวลาของ กายในจุดภาพทั่วไป ภาพ b แสดงเฟสค่อนข้างคงที่ในจุดภาพที่มี	
Persi	istent scatterers รูปจาก Hooper et al. (2012)1	.7
รูปที่ 3-1 แสดง การท	งการกระจายตัวของหมุดระดับ (จุดสีน้ำเงินเข้ม) ที่ใช้ทดสอบความสอดคล้องอัตรา ารุดตัวกับเทคนิค InSAR ในพื้นที่ศึกษา (กรอบสีแดง)	24
รูปที่ 3-2 แผนผ่	มังสรุปการประมวล Time-series InSAR รูปดัดแปลงมาจาก Aobpaet (2012)2	28
รูปที่ 3-3 แสดง (ลกศ	งการทรุดตัวในแนวดิ่ง (ลูกศรเส้นทึบ) และการทรุดตัวในแนว LOS รเส้นประ) ที่ตรวจวัดได้จาก InSAR โดย 4 คือค่า Incidence angle	29
รูปที่ 3-4 แผนต์	มังขั้นตอนการวิเคราะห์ผลการศึกษา	32
รูปที่ 4-1 แสดง กรอบ ทรุดต้	งอัตราการทรุดตัวของพื้นที่ศึกษาในช่วงปี 2009 – 2012 จากเทคนิค InSAR J B คือพื้นที่ที่มีอัตราการทรุดตัวที่น่าสนใจ จุดกทม.241 คือจุดอ้างอิงค่าอัตราการ ตัวจากเทคนิคงานระดับ	35
รูปที่ 4-2 แสดง 2009	มส่วนเบี่ยงเบนมาตรฐานของอัตราการทรุดตัวในพื้นที่ศึกษาในช่วงปี 9 – 2012 จากเทคนิค InSAR	36
รูปที่ 4-3 การเจ ในพื้น	ฉลี่ยจุดจากเทคนิค InSAR รอบหมุดระดับ (จุดสีน้ำเงินตรงกลาง) ในรัศมี 50 เมตร มที่ฐานสะพานลอย ใกล้แยกลาดพร้าว เขตจตุจักร (ภาพดาวเทียมจาก de Farth)	38
000		

รูปที่ 4-4 ภาพซ้ายคือการสะท้อนของคลื่นไมโครเวฟแบบ Single bounce และ double	
bounce ในช่วงเวลา T1 ภาพขวาคือการสะท้อนของคลื่นไมโครเวฟในเวลา T2	
หลังจากเกิดการทรุดตัว d1 คือระยะการทรุดตัวของอาคาร d2 คือระยะการทรุดตัว	
ของพื้นรอบอาคาร การสะท้อนแบบ double bounce ในช่วงเวลา T2 คือการทรุดตัว	
ในระยะ d1+d2 ทำให้อัตราการทรุดตัวเร็วกว่าแบบ Single bounce ภาพดัดแปลงมา	
จาก (Aobpaet 2012)	41
รูปที่ 4-5 จุดสีแดงคือตำแหน่งหมุดระดับที่มีผลทดสอบอัตราการทรุดตัวจาก InSAR เร็วกว่างาน ระดับ	43
	13
รูปที่ 4-6 ภาพถายพนที่จรงปรเวณวดกังแกว จุดทัตงหมุด BM.29	44
รูปที่ 4-7 ภาพถ่ายพื้นที่จริงบริเวณสะพานคลองชลประทาน ซอยเทศบาลบางปู 47 จุดที่ตั้ง	
หมุด S.7037/43 (ภาพจาก Google Street View)	44
รูปที่ 4-8 ภาพถ่ายพื้นที่จริงบริเวณสะพานลอยหน้าโรงเรียนเทศบาลปากน้ำ จุดที่ตั้งหมุด	
S.7039/43	45
รูปที่ 5-1 แสดงการเปลี่ยนแปลงอัตราการทรุดตัวในช่วงปี 2009-2012 เทียบกับอัตราในปี	
้ 2005 - 2010 โดยค่าที่เป็นบวกหมายถึงพื้นที่นั้นมีอัตราการทรุดตัวที่ช้าลง และค่าที่	
เป็นลบหมายถึงพื้นที่นั้นมีอัตราการทรุดตัวที่เร็วขึ้น กรอบ C คือพื้นที่ที่มีการ	
เปลี่ยนแปลงอัตราการทรุดตัวที่น่าสนใจ	47
รูปที่ 5-2 แสดงการกระจายตัวของบ่อน้ำบาดาล (จุดสีม่วงเข้ม) ที่ใช้ตรวจสอบการเปลี่ยนแปลง	
- อัตราการทรุดตัวของแผ่นดินในช่วงปี 2005 – 2012 ในพื้นที่ศึกษา (กรอบสีน้ำเงิน)	50
รูปที่ 5-3 กราฟแสดงความสัมพันธ์อัตราการเปลี่ยนแปลงการทรุดตัวจาก InSAR กับอัตรา	
้ การเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล	52

บทที่ 1 บทนำ

1.1 ความเป็นมาและความสำคัญของปัญหา

การทรุดตัวของแผ่นดินเป็นปัญหาที่เกิดขึ้นมาอย่างยาวนาน ที่ส่งผลกระทบและอาจนำไปสู่ ้ความเสียหายที่จะเกิดขึ้นกับโครงสร้างอาคารบ้านเรือน สะพาน ถนน ระบบการส่งก๊าซและน้ำใน ้บริเวณใต้ดิน ระบบโทรคมนาคมสายเคเบิ้ลใต้ดิน ระบบการระบายน้ำ ระบบน้ำบาดาล ระบบขนส่งที่ ใช้ท่อลำเลียง การเกิดรอยแยกบนพื้นแผ่นดิน การเพิ่มความเสี่ยงในการถูกน้ำท่วมและการถูกน้ำท่วม ในพื้นที่ชายฝั่ง จากปัญหาดังกล่าวทำให้มีผลกระทบทางด้านเศรษฐกิจและการใช้ชีวิตของประชาชน (Ng et al. 2015, Ng et al. 2012) มีหลายประเทศทั่วโลกที่กำลังประสบกับปัญหาการเกิดการทรุด ตัวของแผ่นดินเช่นในทวีปอเมริกามีประเทศสหรัฐอเมริกา (Kim et al. 2015, Qu et al. 2015) และ เม็กซิโก (Chaussard et al. 2014, Cigna et al. 2012) ทวีปยุโรปมี ประเทศฝรั่งเศส ประเทศ เยอรมัน (Samsonov et al. 2013) ประเทศโปรตุเกส (Heleno et al. 2011) และประเทศอิตาลี (Tesauro et al. 2000) ในทวีปเอเชียมีประเทศจีน (Dang et al. 2011, Liu et al. 2014, Luo et al. 2014, Yang et al. 2014) ประเทศไต้หวัน (Tung and Hu 2012) ประเทศอิหร่าน (Dehghani et al. 2013) ประเทศอินโดนีเซีย (Ge et al. 2014, Ng et al. 2012) และประเทศไทย (Aobpaet et al. 2013, Phien-wej et al. 2006) สาเหตุการเกิดการทรุดตัวของแผ่นดินมาจากการ สูบน้ำบาดาลมาใช้ในปริมาณที่มากเกินไป (Chaussard et al. 2014, Dang et al. 2011, Dehghani et al. 2013, Phien-wej et al. 2006, Qu et al. 2015) และการขุดทำเหมืองเอา ทรัพยากรในชั้นใต้ดินมาใช้งานเช่น ทอง เหล็ก ถ่านหิน ปิโตรเลียมและก๊าซ เป็นต้น (Liu et al. 2014, Ng et al. 2015, Samsonov et al. 2013)

การติดตามการทรุดตัวเป็นสิ่งที่สำคัญมาก เพราะสามารถประเมินการเปลี่ยนแปลงและระดับ ความสูงของพื้นดินซึ่งเป็นความเสี่ยงที่อาจเกิดขึ้นในอนาคต โดยการติดตามการทรุดตัวเป็นงานที่ต้อง ใช้ความละเอียดและศักยภาพสูง ต้องใช้ชุดข้อมูลที่สังเกตการทรุดตัวเป็นเวลายาวนาน เนื่องจากการ ทรุดตัวเป็นปรากฏการณ์ที่เกิดขึ้นอย่างช้า ๆ ซึ่งในอดีตมีการใช้เทคนิคงานระดับและเทคนิค GPS ใน การตรวจสอบการทรุดตัว (Ng et al. 2015) เทคนิคงานระดับและเทคนิค GPS เป็นวิธีการติดตาม การทรุดตัวที่ให้ค่าความถูกต้องในระดับมิลลิเมตร (Gumilar et al. 2014) แต่ถึงแม้ว่าจะมีความ ละเอียดสูงแต่ก็ยังประสบกับปัญหาจำนวนหมุดหรือจำนวนสถานีวัดมีจำนวนที่น้อยเมื่อเทียบกับขนาด พื้นที่ที่เกิดการทรุดตัว และไม่สามารถเข้าถึงบางพื้นที่ได้ งานระดับมีความจำเป็นที่จะต้องเดินสายงาน ระดับตามพื้นที่แนวถนน เป็นการยากที่จะทำระดับในพื้นที่บนตึกหรือที่ราบลุ่มแม่น้ำหรือพื้นที่ที่ เข้าถึงยาก ส่วนเทคนิคงาน GPS ก็ยังมีปัญหาในหลาย ๆ พื้นที่ที่ไม่สามารถรับสัญญาณได้เช่น บริเวณ ใกล้ตึกสูงและบริเวณที่เป็นหุบเขา ที่สำคัญทั้ง 2 เทคนิคมีความจำเป็นที่จะต้องใช้ทั้งกำลังคนและ เสียเวลาในการทำงานมาก ในการติดตามการทรุดตัวในพื้นที่มีขนาดใหญ่ ในพื้นที่กรุงเทพมหานคร และปริมณฑลมีจำนวนหมุดระดับที่ใช้ติดตามการทรุดตัว 1,104 หมุดจากการออกสำรวจในปี 2012 (กองยีออเดซี่และยีออฟิสิกส์ 2012) ครอบคลุมพื้นที่ประมาณ 12,000 ตารางกิโลเมตร เฉลี่ยจุด ตรวจสอบการทรุดตัวจากงานระดับประมาณ 10 หมุดต่อตารางกิโลเมตรเท่านั้น แต่ในทางเทคนิค Time-series InSAR เป็นเทคนิคหนึ่งที่ช่วยติดตามการทรุดตัวที่ให้ความละเอียดจำนวนจุดตรวจสอบ การทรุดตัวในเชิงพื้นที่ได้ดี เมื่อใช้ภาพดาวเทียม RADARSAT-1 ในการติดตามการทรุดตัวของแผ่นดิน ในพื้นที่กรุงเทพมหานคร สามารถให้จุดตรวจสอบการทรุดตัว 120 จุดต่อตารางกิโลเมตร (Aobpaet et al. 2013) และเมื่อใช้ดาวเทียม TerraSAR-X ประเภท X band มีความละเอียด จุดภาพ 1.8 ตารางเมตร ในการติดตามการทรุดตัวในพื้นที่ฝั่งตะวันออกของกรุงเทพมหานครและ ปริมณฑล สามารถให้จุดตรวจสอบการทรุดตัวจำนวน 2500 จุดต่อตารางกิโลเมตร (สรศักดิ์ ชัยทวี และคณะ 2014)

InSAR เป็นเทคนิคการวิเคราะห์ผลต่างเฟสของภาพ SAR ตั้งแต่สองภาพขึ้นไป (Phase Differential) ซึ่งภาพทั้งสองจะถูกบันทึกในตำแหน่งเดียวกันแต่คนละช่วงเวลา ผลต่างเฟสนี้ สามารถนำมาสร้างแบบจำลองความสูงภูมิประเทศ (DEM) และสามารถศึกษาถึงรูปแบบการ เปลี่ยนแปลง (Deformation Pattern) ในลักษณะต่าง ๆ ที่เกิดขึ้นบนโลกเช่นการศึกษาติดตามการ เคลื่อนตัวจากเทคนิค InSAR สามารถให้ค่าความถูกต้องละเอียดถึงระดับมิลลิเมตร (Kim et al. 2015, Liu et al. 2014) เป็นเทคนิคที่มีความเหมาะสมในการติดตามการเคลื่อนตัวใน พื้นที่ขนาดใหญ่ InSAR สามารถตรวจวัดการเคลื่อนตัวของรอยเลื่อน (Wang et al. 2015) การ เคลื่อนตัวของธารน้ำแข็ง (Hu et al. 2014) การเคลื่อนตัวบริเวณปากกล่องภูเขาไฟ (Di Traglia et al. 2014) และการทรุดตัวของแผ่นดิน เป็นต้น สำหรับการทรุดตัวในบริเวณกรุงเทพมหานครและปริมณฑล เป็นเหตุการณ์ที่เกิดขึ้นมาอย่าง ต่อเนื่อง จากข้อมูลการติดตามการทรุดตัวของแผ่นดินของกรมทรัพยากรน้ำบาดาลและกรมแผนที่ ทหารดำเนินการมาตั้งแต่ปี ค.ศ. 1978 ปัญหาการทรุดตัวที่เกิดขึ้นสาเหตุมาจากการสูบน้ำบาดาลร้อย ละ 69 การกดทับของอาคารสิ่งปลูกสร้างร้อยละ 29 และการทรุดตัวตามธรรมชาติร้อยละ 2 (กรมทรัพยากรน้ำบาดาล 2009) ปัญหาการสูบน้ำบาดาลมาใช้งานมากจนเกินไป ทำให้น้ำในชั้นทราย คืนตัวตามธรรมชาติไม่ทัน ทำให้น้ำที่อยู่ในบริเวณของชั้นกั้นน้ำ (Aquitard) หรือชั้นดินเหนียวที่กั้น ระหว่างชั้นน้ำของแต่ละชั้น เข้าไปทดแทนน้ำที่เสียไปในชั้นทราย เมื่อชั้นกั้นน้ำที่เป็นดินเหนียวสูญเสีย น้ำไปทำให้ดินเหนียวเกิดการทรุดตัวลง ซึ่งทำให้พื้นที่บริเวณดังกล่าวเกิดการทรุดตัวเนื่องจากการสูบ น้ำบาดาล

กรุงเทพมหานครและปริมณฑลมีความเจริญเติบโตทางเศรษฐกิจและสังคม ทั้งด้าน เกษตรกรรม อุตสาหกรรม การท่องเที่ยวและจำนวนประชากรเพิ่มมากขึ้น ทำให้ภาครัฐจำเป็นต้อง จัดการด้านระบบสาธารณูปโภคให้เพียงพอต่อความต้องการ เช่น ถนน ไฟฟ้า และน้ำประปา เป็นต้น โดยเฉพาะอย่างยิ่งการจัดหาน้ำประปาให้ครอบคลุมทั่วพื้นที่ แต่เนื่องจากระบบน้ำประปานั้น ดำเนินการได้ยาก เนื่องจากปัจจัยที่สำคัญคือแหล่งน้ำดิบซึ่งบางพื้นที่ไม่สามารถจัดหาได้ตามความ ต้องการขึ้นอยู่กับสภาพภูมิประเทศ เช่น แหล่งกักเก็บน้ำตามธรรมชาติ ได้แก่ ลำน้ำหนอง คลอง บึง เป็นต้น และการลงทุนค่อนข้างสูงมาก ดังนั้นการพัฒนาแหล่งน้ำบาดาลจึงเป็นทางเลือกที่จำเป็นและ สำคัญ เพื่อทดแทนระบบสาธารณูปโภคที่เกี่ยวข้องกับน้ำสำหรับการอุปโภคและบริโภค ถึงแม้ภาครัฐ จะพยายามขยายขอบเขตการให้บริการน้ำประปาให้ทั่วถึงก็ตาม แต่ยังมีปัจจัยอย่างอื่นที่ทำให้มีการ สูบน้ำขึ้นมาใช้เป็นจำนวนมาก เนื่องจากอุตสาหกรรมบางประเภทไม่สามารถใช้นำประปาเป็นน้ำ ้ต้นทุนในการผลิตเพราะมีสารคลอรีน เช่น อุตสาหกรรมฟอก ย้อม อาหารสำเร็จรูป เป็นต้น และพื้นที่ ชุมชนบางแห่งระบบประปาไม่สามารถเข้าถึงได้ เพราะต้องใช้เงินลงทุนเป็นจำนวนมากและไม่คุ้มค่า กับการลงทุน นอกจากนั้นโรงงานอุตสาหกรรมยังไม่มีความมั่นใจในปริมาณการผลิตน้ำประปา ซึ่งอาจ ส่งผลกระทบต่อระบบการผลิตของโรงงานอุตสาหกรรม จากที่กล่าวมาข้างต้นเป็นเหตุผลที่ทำให้อัตรา การทรุดตัวของแผ่นดินยังคงเกิดขึ้นอย่างต่อเนื่อง (กรมทรัพยากรน้ำบาดาล 2012) ดังนั้นการติดตาม การทรุดตัวจึงมีความจำเป็นที่จะต้องศึกษาอย่างต่อเนื่องเช่นกัน ถึงแม้ว่าในอดีตที่ผ่านมานั้นจะมี การศึกษาการทรุดตัวของแผ่นดินมาแล้วหลายครั้ง ทั้งในเทคนิคงานระดับและเทคนิค InSAR ก็ตาม

(Aobpaet et al. 2013, Phien-wej et al. 2006, กรมทรัพยากรน้ำบาดาล 2012, กองยีออเดซี่และ ยีออฟิสิกส์ 2012, ปวัน ภิรมย์ทอง และคณะ 2015, สรศักดิ์ ชัยทวี และคณะ 2014) แต่การติดตาม การทรุดตัวของแผ่นดินก็ยังมีความจำเป็นจะต้องศึกษาต่อไป โดยเฉพาะอย่างยิ่งการเปรียบเทียบอัตรา การทรุดตัวในแต่ละช่วงปีของแต่ละพื้นที่ ยังขาดการศึกษาอย่างเป็นรูปธรรม การเปรียบเทียบอัตรา การทรุดตัวของแต่ละช่วงปีของแต่ละพื้นที่มีข้อดีคือ ทำให้ทราบอัตราการทรุดตัวที่เร็วขึ้นของพื้นที่ ต่าง ๆ ผลจากการศึกษาสามารถนำไปใช้เป็นข้อมูลหลักหรือข้อมูลประกอบให้แก่หน่วยงานที่ รับผิดชอบในการแก้ปัญหาการทรุดตัว ได้แก้ไขได้อย่างทันท่วงที ซึ่งในงานวิจัยนี้จะมีการศึกษา เปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวที่ได้จาก InSAR ในช่วงปี 2009 – 2012 กับงานวิจัยที่ผ่านมาเพื่อแสดง พื้นที่ต่าง ๆ ที่มีการเปลี่ยนแปลงการทรุดตัว

เป็นที่ทราบกันว่าในอดีตการติดตามการทรุดตัวในกรุงเทพมหานครและปริมณฑลใช้วิธีการ ทำระดับ (กองยีออเดซี่และยีออฟิสิกส์ 2012) โดยหน่วยงานกรมแผนที่ทหาร โครงข่ายหมุดระดับที่ สร้างขึ้นอยู่ในความรับผิดชอบของหลายหน่วยงาน คือ หมุดหลักฐานสถานีวัดแผ่นดินทรุดของ สำนักงานนโยบายและแผนทรัพยากรธรรมชาติและสิ่งแวดล้อม หมุดหลักฐานทางดิ่งของ กรุงเทพมหานคร หมุดหลักฐานบ่อสังเกตการณ์น้ำบาดาลของกรมทรัพยากรน้ำบาดาล และหมุด หลักฐานการแผนที่ของกรมแผนที่ทหาร ครอบคลุมพื้นที่กรุงเทพมหานครและปริมณฑลมีจำนวนหมุด ระดับประมาณ 1100 จุด และยังมีการดำเนินการสำรวจหมุดระดับอย่างต่อเนื่องทุกปีจนถึงปัจจุบัน ในการติดตามการทรุดตัวโดยใช้เทคนิคงานระดับเป็นงานที่มีความถูกต้องสูง และค่าการทรุดตัวที่ได้ จากงานระดับยังเป็นที่ยอมรับและนำมาอ้างอิงในงานศึกษาที่ผ่านมา (Phien-wej et al. 2006, กรมทรัพยากรน้ำบาดาล 2009, กรมทรัพยากรน้ำบาดาล 2012, กองยีออเดชี่และยีออฟิสิกส์ 2012) ในไม่กี่ปีที่ผ่านมาประเทศไทยได้มีการนำเอาเทคนิค Time-Series Interferometric Synthetic Aperture Radar (Time-series InSAR) มาศึกษาเพื่อติดตามการทรุดตัวของแผ่นดิน ซึ่งสามารถให้ ข้อมูลครอบคลุมพื้นที่เป็นบริเวณกว้าง และเป็นวิธีการหนึ่งที่จะเป็นข้อมูลเสริมจากงานติดตามการ ทรุดตัวของแผ่นดินที่มีอยู่แล้ว

การใช้เทคนิค Time-series InSAR ติดตามการทรุดตัวของกรุงเทพมหานครและปริมณฑล เป็นวิธีการหนึ่งทางด้านงานสำรวจระยะไกลที่ได้นำมาใช้ในช่วงระยะเวลาไม่กี่ปีที่ผ่านมา ซึ่งเทคนิค Time-series InSAR นั้น เป็นเทคนิคที่ใช้ข้อมูลเฟสของภาพดาวเทียมเรดาร์ มาวิเคราะห์หาอัตราการ เคลื่อนตัวในแนวดิ่ง เทคนิคนี้สามารถให้จุดตรวจสอบมากกว่าจำนวนจุดตรวจสอบในโครงข่ายระดับ จึงมีความหนาแน่นมากพอที่จะใช้แก้ปัญหาในเรื่องจำนวนจุดตรวจสอบน้อยเกินไป และความลำเอียง ทางตำแหน่งที่เกิดขึ้นจากข้อจำกัดของการใช้เทคนิคงานระดับในการตรวจสอบการทรุดตัว ซึ่งเป็น ปรากฏการณ์ท้องถิ่นที่มีการแปรเปลี่ยนทางตำแหน่งอย่างรวดเร็ว ปัจจุบันการวิเคราะห์ด้วยวิธีการนี้มี ความถูกต้องในระดับมิลลิเมตร (Kim et al. 2015, Liu et al. 2014) ซึ่งสามารถคำนวณจุด ตรวจสอบการทรุดตัวกระจายครอบคลุมในพื้นที่ศึกษาได้ดี (Aobpaet et al. 2013, สรศักดิ์ ชัยทวี และคณะ 2014, ปวัน ภิรมย์ทอง และคณะ 2015) เนื่องจากพื้นที่กรุงเทพมหานครและปริมณฑล มี การทรุดตัวที่ไม่มีรูปแบบตายตัว บางครั้งพื้นที่ห่างกันเพียง 500 เมตรอัตราการทรุดตัวมีค่าต่างกัน ขนาด 10 – 15 มิลลิเมตรต่อปี ซึ่งเมื่อเทียบกับงานระดับที่มีระยะห่างระหว่างหมุดติดตามการทรุดตัว อยู่ในช่วงกิโลเมตร จึงอาจจะไม่สามารถให้ค่าอัตราการทรุดตัวตามความเป็นจริงของแต่ละพื้นที่ได้ การใช้เทคนิค InSAR จึงเป็นวิธีการหนึ่งที่จะช่วยลดปัญหาดังกล่าว เพื่อช่วยให้ข้อมูลอัตราการทรุดตัว มีความถูกต้องแม่นยำมากยิ่งขึ้น

ดังนั้นงานวิจัยนี้จึงได้ทำการศึกษาติดตามการทรุดตัวของแผ่นดินพื้นที่บริเวณ กรุงเทพมหานครและปริมณฑลโดยใช้เทคนิค Time-series InSAR ด้วยข้อมูลภาพเรดาร์จาก ดาวเทียม TeraSAR-X ในช่วงเดือนกันยายนปี 2009 ถึงเดือนสิงหาคม ปี 2012 ครอบคลุมพื้นที่ กรุงเทพมหานครฝั่งตะวันออกของแม่น้ำเจ้าพระยาและสมุทรปราการ เพื่อให้การติดตามการทรุดตัวที่ ได้จากเทคนิค Time-series InSAR มีความต่อเนื่องจากการศึกษาก่อนหน้านี้คือช่วงปี 2005 - 2010 (Aobpaet et al. 2013) และวิเคราะห์เปรียบเทียบผลอัตราการทรุดตัวในพื้นที่ต่าง ๆ กับงานวิจัย ก่อนหน้านี้ เพื่อหาพื้นที่ที่มีการเปลี่ยนแปลงอัตราการทรุดตัว ว่าบริเวณใดมีอัตราการทรุดตัวที่เร็วขึ้น และมีบริเวณใดมีอัตราการทรุดตัวที่ลดลง เนื่องจากการทรุดตัวที่เกิดขึ้นในพื้นที่ศึกษานั้น มีสาเหตุ หลักมาจากการสูบน้ำบาดาลขึ้นมาใช้มากเกินไป ดังนั้นอัตราการทรุดตัวที่เกิดขึ้นในพื้นที่ศึกษานั้น มีสาเหตุ หลักมาจากการสูบน้ำบาดาลขึ้นมาใช้มากเกินไป ดังนั้นอัตราการทรุดตัวที่เกิดขึ้นในพื้นที่ศึกษานั้น มีสาเหตุ น้ำบาดาล ในการศึกษาครั้งนี้จึงได้นำข้อมูลการเปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาลจากสถานีวัดระดับ น้ำบาดาลที่กระจายอยู่ทั่วพื้นที่ศึกษา มาทำการตรวจสอบผลเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวจาก InSAR อีกครั้ง เพื่อเป็นการยืนยันการศึกษาของ กรมทรัพยากรน้ำบาดาล (2009) ที่ได้ศึกษาอัตรา การทรุดตัวจากการลดลงของระดับแรงดันน้ำในดินเนื่องจากการสูบน้ำบาดาลที่มีความสอดคล้องกัน

1.2 วัตถุประสงค์การศึกษา

 1.2.1 ศึกษาหาอัตราการทรุดตัวของแผ่นดินกรุงเทพมหานครและปริมณฑลในฝั่ง ตะวันออกของแม่น้ำเจ้าพระยาโดยใช้เทคนิค Time-series InSAR ในช่วงปี 2009 – 2012 เพื่อให้มี ข้อมูลการติดตามการทรุดตัวที่ใหม่ขึ้นและต่อเนื่องจากการติดตามการทรุดตัวในอดีตที่ผ่านมา

 1.2.2 หาแนวโน้มการทรุดตัวของพื้นที่ศึกษา ในช่วงปี 2005 - 2012 จากการผนวกผล การศึกษา InSAR ในงานวิจัยนี้กับผลงานวิจัยโดยใช้ภาพ RADARSAT-1 ปี 2005 - 2010 ของ Aobpaet et al. (2013)

1.2.3 หาความสัมพันธ์ระหว่างการเปลี่ยนแปลงอัตราการทรุดตัวจาก InSAR กับอัตราการ เปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล

1.3 ขอบเขตการศึกษา

1.3.1 ขอบเขตการศึกษา

งานวิจัยนี้ศึกษาการทรุดตัวของแผ่นดินในบริเวณกรุงเทพมหานครและปริมณฑลฝั่ง ตะวันออกของแม่น้ำเจ้าพระยาในช่วงเดือนกันยายน 2009 ถึงเดือนสิงหาคม 2012 โดยใช้เทคนิค Time-series InSAR เพื่อหาจุดตรวจสอบอัตราการทรุดตัวที่ใหม่ขึ้นคือในช่วงปี 2009 – 2012 จากนั้นนำอัตราการทรุดตัวที่ได้จากเทคนิค InSAR มาตรวจสอบกับอัตราการทรุดตัวที่ได้จากหมุด ระดับของกรมแผนที่ทหารในช่วงเวลาเดียวกัน เพื่อตรวจสอบความน่าเชื่อถือของข้อมูลที่ได้จาก การศึกษานี้ และจากนั้นนำผลลัพธ์ในงานวิจัยนี้ไปเปรียบเทียบกับงานวิจัยการติดตามการทรุดตัว บริเวณกรุงเทพมหานครและปริมณฑลโดยเทคนิคเดียวกัน (Aobpaet et al. 2013) ในช่วงเดือน ตุลาคม ปี 2005 ถึงเดือนมีนาคม ปี 2010 เพื่อวิเคราะห์หาการเปลี่ยนแปลงอัตราการทรุดตัวที่เกิดขึ้น

เนื่องจากการทรุดตัวมีสาเหตุมาจากการสูบน้ำบาดาลประมาณร้อยละ 70 (กรมทรัพยากรน้ำบาดาล 2009) การเปลี่ยนแปลงอัตราการทรุดตัวของแผ่นดินจากทั้ง 2 ช่วงเวลาจึง ควรมีความสอดคล้องกับอัตราการเปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาลในระหว่าง 2 ช่วงปีดังกล่าว เช่นกัน ดังนั้นในการศึกษานี้จะนำข้อมูลการเปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาลในช่วงเวลาเดียวกัน มา เปรียบเทียบการเปลี่ยนแปลงอัตราการทรุดตัวที่ได้จากเทคนิค InSAR

1.3.2 ขอบเขตพื้นที่ศึกษา

พื้นที่ศึกษามีขนาดประมาณ 1600 ตารางกิโลเมตร ถูกกำหนดโดย footprint ของ ภาพจากดาวเทียม TerraSAR-X บันทึกภาพในโหมด StripMap ในวงโคจรขาลง (Descending orbit) มีความละเอียดภาพในแนว range 1 เมตรและในแนว azimuth 2 เมตร พื้นที่ศึกษาส่วนใหญ่ อยู่บริเวณฝั่งตะวันออกของแม่น้ำเจ้าพระยา ครอบคลุมพื้นที่ส่วนใหญ่ของกรุงเทพมหานครฝั่ง ตะวันออกของแม่น้ำเจ้าพระยายกเว้นเขตบางพลัด บางกอกน้อย พระนคร ธนบุรี บางกอกใหญ่ ชุมทอง ตลิ่งชัน ภาษีเจริญ บางขุนเทียน บางบอน บางแค ทวีวัฒนา และหนองแขม และครอบคลุม พื้นที่ส่วนใหญ่ของจังหวัดสมุทรปราการยกเว้นอำเภอบางบ่อ ทางตะวันออกของจังหวัดนนทบุรีและ ทางตอนใต้ของจังหวัดปทุมธานีดังแสดงในรูปที่ 1-1 พื้นที่ศึกษาส่วนใหญ่ซ้อนทับกับพื้นที่ศึกษาของ งานวิจัย (Aobpaet et al. 2013) ซึ่งเป็นงานวิจัยที่ใช้ภาพ RADARSAT-1 Path-row 2-60 ในวง โคจรขาขึ้น (ascending orbit) ในการศึกษาอัตราการทรุดตัวในช่วงปี 2005 - 2010 ซึ่งมีพื้นที่ศึกษา ประมาณ 2500 ตารางกิโลเมตร



รูปที่ 1-1 ขอบเขตพื้นที่ศึกษา สีน้ำเงินเส้นทึบเป็นพื้นที่ศึกษางานวิจัยนี้ สีแดงเส้นประเป็นพื้นที่ศึกษา งานวิจัย Aobpaet et al. (2013)

1.4 ประโยชน์ที่คาดว่าจะได้รับ

1.4.1 ได้ผลลัพธ์การติดตามการทรุดตัวของแผ่นดินจากเทคนิค Time-series InSAR
ในช่วงปี 2009 – 2012 ซึ่งเป็นข้อมูลที่ใหม่ขึ้นและมีความต่อเนื่อง จำนวนจุดตรวจสอบการทรุดตัว
จาก InSAR ที่ได้จากดาวเทียม TerraSAR-X มีความละเอียดเชิงพื้นที่ได้ดี

1.4.2 ทราบถึงพื้นต่าง ๆ ที่มีอัตราการทรุดตัวที่เร็วขึ้นและพื้นที่มีอัตราการทรุดตัวที่ช้าลง
เมื่อนำผลจากการติดตามการทรุดตัวจาก InSAR ในงานวิจัยนี้เปรียบเทียบกับงานวิจัยที่ผ่าน

1.4.3 ทราบความสัมพันธ์ระหว่างการเปลี่ยนอัตราการทรุดตัวจาก InSAR กับอัตราการ เปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาล



Chulalongkorn University

บทที่ 2 ทฤษฎีและงานวิจัยที่เกี่ยวข้อง

2.1 การศึกษาการทรุดตัวในประเทศไทย

การศึกษาที่ผ่านมาของ (กรมทรัพยากรน้ำบาดาล 2009) โดยหน่วยปฏิบัติการวิจัยระบบการ จัดการแหล่งน้ำ คณะวิศวกรรมศาสตร์ จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย ซึ่งได้ทำการรวบรวมการทรุดตัวของ แผ่นดินในบริเวณกรุงเทพและปริมณฑล จากข้อมูลการติดตามระดับการทรุดตัวของแผ่นดินของกรม ทรัพยากรน้ำบาดาลและกรมแผนที่ทหารที่ได้ดำเนินการมาตั้งแต่ปี ค.ศ. 1978 ด้วยการสำรวจรังวัด หมุดหลักฐานสถานีวัดแผ่นดินทรุด โดยเป็นการสำรวจระดับชั้นที่ 1 และมีการออกทำการสำรวจใน ทุก ๆ ปี อัตราการทรุดตัวของแต่ละปีจะได้จากการคำนวณค่าระดับของหมุดหลักฐานต่าง ๆ เปรียบเทียบกับค่าระดับสูงของปีที่ผ่านมาโดยมีผลการศึกษาดังต่อไปนี้

2.1.1 การทรุดตัวในช่วงระหว่างปี ค.ศ. 1978 - 1997 หลังจากปี ค.ศ. 1978 กรมแผนที่ ทหารได้มีการสำรวจระดับพื้นดินเพื่อวัดการทรุดตัวในเขตกรุงเทพมหานครและปริมณฑลอีกครั้งหนึ่ง ในปี ค.ศ. 1989 พบว่า ในช่วงระหว่างปี ค.ศ. 1978 - 1987 พื้นที่กรุงเทพมหานครและปริมณฑลอี ปริมาณการทรุดตัวเพิ่มขึ้นอีกประมาณ 100 - 400 มิลลิเมตร โดยการทรุดตัวจะเกิดขึ้นที่บริเวณใจ กลางกรุงเทพและขยายเพิ่มมากขึ้นไปทางด้านเหนือ ใต้ และตะวันออกของกรุงเทพมหานคร พื้นที่ที่มี อัตราการทรุดตัวสูงส่วนใหญ่จะอยู่ในบริเวณชานเมืองย่านตะวันออกของกรุงเทพมหานครได้แก่ เขต บางเขน พระโขนง บางกะปิ ห้วยขวาง อำเภอพระประแดงทางฝั่งตะวันออกของแม่น้ำเจ้าพระยา อำเภอเมืองสมุทรปราการ และบริเวณย่านชุมชนและโรงงานอุตสาหกรรม ระหว่างเขตมีนบุรี ลาดกระบัง บางพลี โดยปริมาณการทรุดตัวที่เพิ่มขึ้นจะสัมพันธ์กับปริมาณการลดลงของระดับน้ำ บาดาลตามการเจริญเติบโตของชุมชนเมือง

2.1.2 การทรุดตัวในช่วงระหว่างปี ค.ศ. 1994 - 1997 พื้นที่การทรุดตัวส่วนใหญ่จะเกิดขึ้น ในจังหวัดสมุทรปราการ บริเวณอำเภอบางพลีและบางปู โดยมีปริมาณการทรุดตัวเกิดขึ้นทั้งหมด ในช่วงระยะเวลา 3 ปีเท่ากับ 80 - 200 มิลลิเมตร ส่วนพื้นที่ในกรุงเทพมหานคร บริเวณเขตดอนเมือง มีนบุรีและพื้นที่ในจังหวัดสมุทรสาคร มีปริมาณการทรุดตัวเกิดขึ้นประมาณ 80 - 100 มิลลิเมตร

พื้นที่บริเวณใจกลางกรุงเทพมหานคร ยังคงมีการทรุดตัวเกิดขึ้นด้วยอัตราการทรุดตัวเท่ากับ 10 - 15 มิลลิเมตรต่อปี ผลการทรุดตัวทั้งหมดตั้งแต่ปี ค.ศ. 1978 - 1997 จะเห็นว่า ปริมาณการทรุดตัว ทั้งหมดได้เพิ่มสูงขึ้นมาก เมื่อเปรียบเทียบกับค่าการทรุดตัวทั้งหมดในปี ค.ศ. 1987 โดยพื้นที่ที่มีการ ทรุดตัวสูงสุดจะมี 2 พื้นที่ พื้นที่แรกอยู่บริเวณทางตอนเหนือของกรุงเทพมหานคร ครอบคลุมพื้นที่ใน เขตดอนเมือง หลักสี่ บางเขน บางกะปิ และขยายไปทางด้านตะวันออกในพื้นที่เขตพระโขนง บางนา มีนบุรี และลาดกระบัง พื้นที่ที่ 2 ส่วนใหญ่จะอยู่ในพื้นที่อำเภอบางพลีในจังหวัดสมุทรปราการ โดยมี ปริมาณการทรุดตัวทั้งหมดประมาณ 300 - 700 มิลลิเมตร หรือมีอัตราการทรุดตัวเฉลี่ย ประมาณ 15 - 35 มิลลิเมตรต่อปี

2.1.3 การทรุดตัวในช่วงระหว่างปี ค.ศ. 1998 - 2007 การทรุดตัวมีอัตราที่ลดลงเมื่อเทียบ กับอัตราการทรุดตัวในช่วงระหว่างปี ค.ศ. 1988 - 1997 โดยมีอัตราการทรุดตัวเฉลี่ยประมาณ 10 มิลลิเมตรต่อปี พื้นที่ที่มีปริมาณการทรุดตัวทั้งหมดมากกว่า 100 มิลลิเมตร ส่วนใหญ่จะอยู่ในพื้นที่ ด้านตะวันออกของกรุงเทพมหานคร จังหวัดสมุทรปราการและพื้นที่ทางตอนใต้ของจังหวัด สมุทรสาคร โดยมีปริมาณการทรุดตัวทั้งหมดสูงสุด 250 มิลลิเมตร ที่บริเวณอำเภอบางพลี จังหวัด สมุทรปราการ

จากผลการทรุดตัวทั้งหมดตั้งแต่ปี ค.ศ. 1978 - 2007 พบว่ามีปริมาณการทรุดตัวทั้งหมด สูงสุด 880 มิลลิเมตร ที่บริเวณอำเภอบางพลี จังหวัดสมุทรปราการ โดยพื้นที่การทรุดตัวส่วนใหญ่จะ อยู่บริเวณเดียวกับพื้นที่ที่มีการทรุดตัวในปี ค.ศ. 1997 เพียงแต่มีค่าการทรุดตัวที่เพิ่มสูงขึ้นและมีพื้นที่ การทรุดตัวขยายเพิ่มมากขึ้นดังแสดงในรูปที่ 2-1



รูปที่ 2-1 ปริมาณการทรุดตัวทั้งหมดในช่วงระหว่างปี ค.ศ. 1978-2007 รูปจากกรมทรัพยากรน้ำบาดาล (2012)

2.2 สภาพธรณีสัณฐานและธรณีวิทยาในพื้นที่ศึกษา

ธรณีสัณฐานของลุ่มเจ้าพระยาตอนล่างมีรูปร่างคล้ายสามเหลี่ยม มียอดของสามเหลี่ยมอยู่ที่ จังหวัดชัยนาทแล้วแผ่กว้างลงมาทางใต้ถึงปากอ่าวไทยบริเวณดินดอนสามเหลี่ยมปากแม่น้ำเจ้าพระยา ในปัจจุบัน มีจังหวัดลพบุรี สระบุรี นครนายก ปราจีนบุรี และฉะเชิงเทรา เป็นขอบของสามเหลี่ยม ด้านตะวันออกและจังหวัดอุทัยธานี กาญจนบุรี และราชบุรี เป็นขอบของสามเหลี่ยมด้านตะวันตก ส่วนที่เป็นฐานและใจกลางของดินดอนสามเหลี่ยมได้แก่ พื้นที่ของจังหวัดพระนครศรีอยุธยา สุพรรณบุรี นครนายก ต่อลงมาทางใต้จนถึงจังหวัดปทุมธานี นนทบุรี กรุงเทพมหานคร สมุทรสาคร และสมุทรปราการ จากการศึกษาของ Takaya (1968) พบหลักฐานการเกิดดินดอนสามเหลี่ยมปาก แม่น้ำเจ้าพระยาในอดีต โดยพบร่องรอยการเคลื่อนที่และการแกว่งตัวของแม่น้ำสายหลักและสาขาใน อดีตเช่น แม่น้ำเจ้าพระยา แม่น้ำน้อย แม่น้ำสุพรรณ แม่น้ำป่าสัก แม่น้ำนครนายกและแม่น้ำ บางปะกง ซึ่งไหลคดเคี้ยวไปมาแล้วบรรจบกับแม่น้ำข้างเคียงจนมีลักษณะเป็นร่างแห ชั้นดินในบริเวณกรุงเทพมหานครประกอบไปด้วยชั้นดินเหนียวอ่อน (Soft clay) หนา ประมาณ 13 - 15 เมตร ตามด้วยชั้นดินเหนียวแข็งปานกลางถึงแข็ง (Medium stiff to stiff clay) หนาประมาณ 8 - 10 เมตร หลังจากนั้นจะพบชั้นดินเหนียวแข็งมาก (Hard clay) และชั้นทรายหนา ประมาณ 10 - 15 เมตร โดยชั้นดินของจังหวัดนนทบุรีประกอบด้วยชั้นดินเหนียวอ่อนหนาประมาณ 12 - 15 เมตร ซึ่งในบางพื้นที่จะพบชั้นดินเหนียวแข็งแทรกอยู่ที่ระดับความลึก 2 - 6 เมตร วางอยู่บน ชั้นดินเหนียวแข็งปานกลางแข็งหนาประมาณ 8 - 10 เมตร ถัดจากนั้นจะเป็นชั้นทรายหนาประมาณ 10 - 15 เมตร สำหรับชั้นดินในจังหวัดปทุมธานีประกอบด้วยชั้นดินเหนียวอ่อนหนาประมาณ 10 เมตร ตามด้วยชั้นดินเหนียวแข็งปานกลางถึงแข็งหนาประมาณ 8 - 10 เมตร แต่อาจจะพบชั้น ทรายแทรกอยู่บ้าง ต่อจากนั้นจะพบชั้นทรายหนาประมาณ 5 - 10 เมตร และโครงสร้างชั้นดินของ จังหวัดพระนครศรีอยุธยามีความแปรปรวนค่อนข้างสูงเนื่องจากเคยเป็นชายฝั่งทะเลเก่า โดยพบชั้น ดินเหนียวอ่อนบางมากประมาณ 3 - 5 เมตร หรือในบางพื้นที่อาจไม่พบเลย หลังจากนั้นจะพบชั้นดิน เหนียวแข็งปานกลางถึงแข็งหนาประมาณ 8 - 10 เมตร และโครงสร้างนั้นดิน รับริวณกรุงเข็งปานกลางถึงแข็งหนาประมาณ 3 - 10 เมตร และโดงาจนั้นจากนั้นจะพบชั้นดิน เหนียวแข็งปานกลางถึงแข็งหนาประมาณ 8 - 10 เมตร และถัดมาจะเป็นชั้นทรายหนาประมาณ 5 - 10 เมตร (กรมทรัพยากรน้ำบาดาล 2009)

ความหนาของขั้นกรวดทรายและดินเหนียวดังกล่าวหนามาก ผลจากการสำรวจปิโตรเลียมทำ ให้ทราบว่า บริเวณท้องที่อำเภอภาษีเจริญมีชั้นกรวดทรายสลับชั้นดินเหนียวหนาถึง 1830 เมตร สำหรับชั้นน้ำบาดาลตั้งแต่ระดับผิวดินจนถึงความลึกประมาณ 600 เมตร แบ่งได้เป็นเป็น 8 ชั้น ที่ ระดับลึกกว่า 600 เมตรลงไป ยังมีชั้นน้ำบาดาลอยู่อีกแต่ยังไม่มีการใช้ รายงานการศึกษาของ (JICA 1995) สรุปลักษณะชั้นน้ำบาดาลในเขตกรุงเทพมหานครและปริมณฑล แบ่งเป็น 8 ชั้น โดยชั้น น้ำ (Aquifer) อยู่ในชั้นกรวดทราย ซึ่งถูกคั่นด้วยชั้นดินเหนียวบาง ๆ ที่ทำหน้าที่เป็นชั้นกั้นน้ำ (Aquitard) ดังแสดงในรูปที่ 2-2



รูปที่ 2-2 ชั้นน้ำบาดาลในพื้นที่ศึกษา รูปจากกรมทรัพยากรน้ำบาดาล (2009)

สภาพธรณีสัณฐานและธรณีวิทยาบ่งบอกถึงการทรุดตัวที่เกิดขึ้นในพื้นที่ศึกษา เนื่องจากการ ทรุดตัวที่วัดได้จากวิธีการทำระดับเป็นการวัดการทรุดตัวจากชั้นใต้ดินไปจนถึงชั้นทรายต่าง ๆ ประมาณ 1 - 250 เมตร ส่วนการทรุดตัวที่วัดได้จากเทคนิค InSAR เป็นการวัดการทรุดตัวจากพื้นผิว ที่ตกกระทบของคลื่นไมโครเวฟรวมไปถึงการทรุดตัวของชั้นทราย ในการศึกษาครั้งนี้พื้นที่ส่วนใหญ่ เป็นอาคารสิ่งปลูกสร้างขนาดใหญ่ที่อยู่ติดกัน การวัดการทรุดตัวที่ได้จาก InSAR ส่วนใหญ่จึงเกิดจาก การทรุดตัวในชั้นกั้นน้ำที่เป็นดินเหนียวในบริเวณชั้นทรายที่ระดับความลึกของเข็มอาคาร แต่ก็จะมี บางพื้นที่ที่การวัดอัตราการทรุดตัวจากชั้นผิวดินรวมกับชั้นทรายเช่น บริเวณที่เป็นถนน บริเวณที่เป็น ที่โล่ง บริเวณสิ่งปลูกสร้างที่วางอยู่บนชั้นผิวดินและอาคารบ้านเรือนชั้นเดียวหรือสองชั้น

2.3 หมุดหลักฐานทางดิ่งที่ใช้ติดตามการทรุดตัว

หมุดหลักฐานทางดิ่งที่ใช้ติดตามการทรุดตัวในพื้นที่กรุงเทพมหานครและปริมณฑล เป็นหมุด ที่สร้างขึ้นและอยู่ในความรับผิดชอบของหลายหน่วยงาน คือ หมุดหลักฐานสถานีวัดแผ่นดินทรุดของ สำนักงานนโยบายและแผนทรัพยากรธรรมชาติและสิ่งแวดล้อม หมุดหลักฐานทางดิ่งของ กรุงเทพมหานคร หมุดหลักฐานบ่อสังเกตการณ์น้ำบาดาลของกรมทรัพยากรน้ำบาดาล และหมุด หลักฐานการแผนที่ของกรมแผนที่ทหาร ในส่วนของหมุดหลักฐานสถานีวัดแผ่นดินทรุดประกอบด้วย กลุ่มหมุดหลักฐานต่างชนิดแต่อยู่ใกล้เคียงกัน ได้แก่หมุดหลักฐาน BM. และ CI. การสำรวจจะใช้ วิธีการรังวัดมายังหมุดหลักฐาน BM. ก่อนแล้วทำการรังวัดหมุดหลักฐานการระดับแยก (Spur) ไปยัง หมุด CI. รวมถึงการรังวัดค่าระดับผิวดินบริเวณสถานีวัดแผ่นดินทรุด ส่วนหมุดหลักฐานของ กรุงเทพมหานคร (แบบเข็มเจาะ) และบริเวณบ่อสังเกตการณ์น้ำบาดาลของกรมทรัพยากรน้ำบาดาล จะใช้วิธีการรังวัดแบบแยกเช่นกัน การเลือกหมุดที่ใช้เปรียบเทียบกับเทคนิค InSAR ในงานวิจัยนี้ เลือกจากหมุดที่มีการทำระดับอย่างต่อเนื่องและมีความลึกของหมุดอยู่ในระดับชั้นทรายเท่านั้น เพื่อให้สอดคล้องกับการติดตามการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR ที่คลื่นไมโครเวฟสะท้อนกับอาคารและ ตึกที่มีความลึกอยู่ในระดับชั้นทรายเช่นกัน โดยหมุดหลักฐานที่เลือกใช้ในงานวิจัยนี้ได้แก่ หมุด หลักฐานทางดิ่งของกรุงเทพมหานครเป็นหมุดเข็มเจาะและหมุดแขวนที่มีความลึกอยู่ในชั้นทราย หมุดหลักฐานสถานีวัดแผ่นดินทรุดเป็นหมุดประเภท BM มีความลึกอยู่ในชั้นทรายเช่นเดียวกัน

2.4 หลักการของ Time- Series InSAR

ปัจจุบันมีดาวเทียมในระบบ SAR จำนวนมากที่สามารถนำมาประยุกต์กับงานที่อาศัยเทคนิค InSAR ในการวิเคราะห์ โดยประเภทของดาวเทียมในระบบเรดาร์อาศัยช่วงคลื่นย่านไมโครเวฟ หาก แบ่งประเภทของดาวเทียมตามความยาวคลื่นที่นิยมนำมาใช้งาน สามารถจำแนกออกได้เป็น 3 ประเภทใหญ่ ๆ ตามตารางที่ 2-1 ข้อมูลในตารางบอกรายละเอียดเกี่ยวกับระยะเวลาที่ปฏิบัติงาน ของดาวเทียมแต่ละดวง ระยะเวลาการบันทึกภาพซ้ำ และประเทศที่ทำการส่งดาวเทียม สำหรับการ ศึกษาวิจัยที่ใช้เทคนิค InSAR นั้นควรพิจาณาคือ การวางแผนเลือกภาพถ่ายจากดาวเทียมและความ เป็นไปได้ของจำนวนภาพที่นำมาใช้งาน เนื่องจากดาวเทียมในระบบ SAR ส่วนใหญ่จะไม่บันทึกภาพ ซ้ำในทุกทีที่โคจรผ่านมา นอกจากมีเหตุการณ์ฉุกเฉินเร่งด่วน เช่น แผ่นดินไหว น้ำท่วม เป็นต้น จึง จำเป็นต้องมีการสั่งบันทึกภาพล่วงหน้า อีกทั้งการศึกษาด้วยเทคนิค Time-series InSAR จำเป็นต้อง อาศัยจำนวนภาพในการประมวลผล ยกตัวอย่างงานวิจัยของ (Hooper et al. 2007) ซึ่งพัฒนา โปรแกรม StaMPS/MTI อาศัยเทคนิค InSAR วิธี Persistent Scatterers โดยใช้ภาพถ่ายจาก ดาวเทียม ERS-2 จำนวนอย่างน้อย 15 ภาพ จึงจะเห็นการเคลื่อนตัวบริเวณปากกล่องภูเขาไฟ Volcan Alcedo ที่ปกคลุมไปด้วยพืชพรรณได้ InSAR เป็นเทคนิคที่ดีอีกวิธีหนึ่งในการติดตามการทรุดตัว สำหรับงานทางด้าน Remote Sensing หลักการทำงานที่สำคัญของเทคนิค InSAR คืออาศัยการวิเคราะห์ผลต่างเฟสของภาพ SAR ตั้งแต่สองภาพขึ้นไป (Phase Differential) ซึ่งภาพทั้งสองจะถูกบันทึกในตำแหน่งต่างกันเล็กน้อย และมีการบันทึกภาพ SAR อย่างต่อเนื่องเป็นเวลานานพอสมควร ผลต่างเฟสนี้สามารถศึกษาถึง รูปแบบการเปลี่ยนแปลง (Deformation Pattern) ในลักษณะต่าง ๆ ที่เกิดขึ้นบนโลก เทคนิค InSAR เป็นเครื่องมือในการติดตามการเปลี่ยนแปลงที่ให้ระดับความถูกต้องถึงในระดับมิลลิเมตร สามารถ วิเคราะห์พื้นที่ที่ยากต่อการเข้าถึง เช่น พื้นที่ภูเขาสูง พื้นที่ที่มีความลาดชัน เป็นต้น ทำให้ได้ข้อมูลใน การวิเคราะห์ที่ต่อเนื่องและทั่วถึงพื้นที่ศึกษา ซึ่งการนำเทคนิค InSAR มาใช้ในการศึกษาจะเป็น ประโยชน์อย่างยิ่งในการวิเคราะห์การทรุดตัวของแผ่นดิน

ตารางที่ 2-1 ดาวเทียมในระบบเรดาร์ที่ได้ใช้งานในอดีตและในปัจจุบัน โดยจำแนกตามความยาวคลื่น ทั้ง 3 ประเภทคือ ความยาวคลื่น X-band, C-band และ L-band

ความยาว คลื่น	ดาวเทียม	ระยะเวลา ปฏิบัติการ	ประเทศที่ส่งขึ้น างโคจร	บันทึกข้อมูลซ้ำ (วัน)
	<i>V</i> ((Income Second S	0 1 6 1 1 0 0	
V	TerraSAR-X	2007 - ปัจจุบัน	DLR, เยอรมันนี	11
X	Cosmo-Skymed	2007 - ปัจจุบัน	ASI, อิตาลี	16
	ERS-1	1991 – 2001	ESA, ยุโรป	35
	ERS-2	1995 – 2011	ESA, ยุโรป	35
С	Radarsat-1	1995 – 2013	CSA, แคนาดา	24
	Radarsat-2	2007 - ปัจจุบัน	CSA, แคนาดา	24
	Envisat	2007 - ปัจจุบัน	ESA, ยุโรป	35
	JERS-1	1992 – 1998	NASDA, ญี่ปุ่น	44
L	ALOS-PALSAR1	2006 - 2010	JAXA, ญี่ปุ่น	46
	ALOS-PALSAR2	2014 - ปัจจุบัน	JAXA, ญี่ปุ่น	14

2.5 Persistent Scatterers (PS) method

วิธี Persistent scatterers เป็นการอาศัยค่าสะท้อนกลับของคลื่นไมโครเวฟที่โดดเด่นและ คงที่หรือเรียกว่า Permanent scatterer (PS) คลื่นไมโครเวฟที่ส่งไปยังวัตถุแล้วสะท้อนกลับมายังเสา อากาศซึ่งวิธีนี้จะใช้ได้ดีในพื้นที่เขตเมือง ค่าการสะท้อนของแต่ละจุดภาพ (pixel) เป็นผลรวมแบบ เวคเตอร์ที่เกิดจากวัตถุต่าง ๆ ในแต่ละจุดภาพ ดังแสดงในรูปที่ 2-3 เมื่อเวลาผ่านไป การเปลี่ยนแปลง ที่เกิดขึ้นกับวัตถุเหล่านี้ ไม่ว่าจะเป็นการเพิ่มจำนวนขึ้นหรือลดลง วัตถุจะมีขนาดใหญ่ขึ้นหรือเล็กลง (เช่นในกรณีของพืช) หรือมีการเปลี่ยนตำแหน่ง ไม่ว่าจะเกิดจากสาเหตุใดก็ตามล้วนแล้วแต่ทำให้ผล รวมค่าการสะท้อนคลื่นไมโครเวฟของจุดภาพนั้นเปลี่ยนไป อย่างไรก็ตาม หากภายในจุดภาพนั้นมี วัตถุจำนวนหนึ่งที่ทำให้เกิดการสะท้อนคลื่นไมโครเวฟที่มีขนาดใหญ่กว่าวัตถุอื่น ๆ และมีการสะท้อน เช่นนี้ตลอดช่วงเวลาที่มีการบันทึกภาพ วัตถุเหล่านี้ไม่มีการเปลี่ยนแปลง หากการเปลี่ยนแปลงที่เกิด ขึ้นกับวัตถุอื่น ๆ ภายในจุดภาพเดียวกันที่เกิดการสะท้อนคลื่นไมโครเวฟที่มีขนาดใหญ่กว่าวัตถุอื่น ๆ และมีการสะท้อน เช่นนั้ตลอดช่วงเวลาที่มีการบันทึกภาพ วัตถุเหล่านี้ไม่มีการเปลี่ยนแปลง หากการเปลี่ยนแปลงที่เกิด ขึ้นกับวัตถุอื่น ๆ ภายในจุดภาพเดียวกันที่เกิดการสะท้อนคลื่นไมโครเวฟที่มีขนาดเล็กกว่า จะไม่ทำ ให้ผลรวมของค่าการสะท้อนคลื่นไมโครเวฟของจุดภาพนั้นเปลี่ยนไป ดังรูปที่ 2-3b ในพื้นที่เขตเมือง การสะท้อนคลื่นไมโครเวฟที่มีขนาดใหญ่กว่าวัตถุอื่น ๆ ส่วนใหญ่คือสิ่งปลูกสร้าง อาคารบ้านเรือน ดังนั้นการเปลี่ยนแปลงของค่าการสะท้อนที่เกิดขึ้นในจุดภาพเหล่านี้ จึงอนุมานได้ว่าเกิดจากการ เคลื่อนตัว (จากสาเหตุใดก็แล้วแต่ เช่น แผ่นดินทรุด)

2.6 Small Baselines (SB) method

เนื่องจากวิธี Persistent Scatterers นั้นใช้ภาพ master เพียงภาพเดียว ซึ่งอาจจะทำให้มี การสร้างภาพ interferogram ที่มีตำแหน่งการบันทึกภาพ (geometric baseline) และระยะห่าง ของเวลาการบันทึกภาพ (temporal baseline) มีระยะห่างกันมาก แต่ว่าในวิธี Small Baseline นั้น สามารถกำหนดภาพ master สำหรับสร้าง interferogram ได้หลายภาพ ซึ่งจะใช้การจับคู่ภาพที่มี geometric baseline และ temporal baseline ที่มีระยะสั้นเพื่อทำการลด noise ที่เกิดจากการไม่ มีค่าสหสัมพันธ์กัน โดยทุกภาพที่สร้างขึ้นนั้นจะมี co-registration reference image ตัวเดียวกับวิธี Persistent Scatterers และเพิ่มค่า signal to noise ratio ได้ด้วยการเฉลี่ยค่าสะท้อนคลื่น ไมโครเวฟจากจุดภาพรอบข้างหรือที่เรียกว่า Spectral filtering ได้อีกด้วย ซึ่งในวิธี Small Baselines นั้นใช้การคัดเลือกจุดภาพที่มีค่าสหสัมพันธ์กันตลอดช่วงของชุดข้อมูล เพื่อนำไปใช้ ในการประมวลผลเหมือนกัน โดยการคัดเลือกจุดภาพที่มีค่าสหลัมพันธ์กันตลอดช่วงของชุดข้อมูล เพื่อนำไปใช้ คัดเลือกนั้นจะเหมือนกับวิธี Persistent Scatterers ทุกอย่างแต่จะต่างกันตรงส่วน ค่าพารามิเตอร์ (Standard) บางอย่างเท่านั้น แต่ถึงแม้ว่าวิธีการในการคัดเลือกนั้นจะเหมือนกัน แต่ชุดของจุดภาพที่ ได้ออกมานั้นจะไม่เหมือนกัน เพราะว่าใช้ชุดของคู่ภาพ interferogram ที่ต่างกัน (Hooper 2008)



รูปที่ 2-3 ลักษณะการเปลี่ยนแปลงของของเฟสตามเวลา ภาพ a การเปลี่ยนแปลงตามเวลาของเฟส ภายในจุดภาพทั่วไป ภาพ b แสดงเฟสค่อนข้างคงที่ในจุดภาพที่มี Persistent scatterers รูปจาก Hooper et al. (2012)

2.7 Combined Persistent Scatterers and Small Baselines

งานวิจัยนี้ใช้เทคนิค Persistent Scatterers และ Small Baselines ร่วมกัน เพื่อให้ได้ ประโยชน์จากข้อได้เปรียบของทั้งสองเทคนิค โดยการเพิ่มจำนวนจุดภาพจากการคัดกรองมาจากทั้ง สองเทคนิค ทำให้มีค่าการวัดที่เพิ่มขึ้นและยังเป็นการเพิ่มค่า signal to noise ratio (SNR) ให้กับ จุดภาพที่ถูกเลือกมาจากทั้งสองเทคนิคอีกด้วย ซึ่งจุดภาพที่ถูกเลือกโดยทั้งสองเทคนิคนั้นจะมีการใช้ ค่าน้ำหนักในการคำนวณเฟส ซึ่งจะทำการรวมจุดภาพที่ได้จากสองเทคนิคก่อน แล้วค่อยทำการ phase unwrapping จุดภาพทั้งหมดที่ถูกคัดเลือกมาจากทั้งสองเทคนิค เพื่อให้ได้ผลลัพธ์ที่น่าเชื่อถือ มากยิ่งขึ้น

2.8 งานวิจัยที่เกี่ยวข้อง

การติดตามการทรุดตัวของแผ่นดินในบริเวณพื้นที่กรุงเทพมหานครและปริมณฑล ได้มีการ ดำเนินมาอย่างยาวนานโดยหน่วยงานต่าง ๆ เช่น กรมแผนที่ทหาร กรมทรัพยากรน้ำบาดาล สถาบันการศึกษา ในช่วงเริ่มติดตามการทรุดตัวได้ใช้วิธีการทำระดับโดยกรมแผนที่ทหารและใน ปัจจุบันก็ยังมีการทำงานระดับเพื่อติดตามการทรุดตัวอย่างต่อเนื่อง มีหน่วยงานต่าง ๆ ได้นำข้อมูลที่ ้ได้จากงานระดับไปศึกษาติดตามการทรุดตัว มีงานศึกษาของ (กรมทรัพยากรน้ำบาดาล 2009) ร่วมกับทางจุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย ได้ศึกษาติดตามการทรุดตัวของแผ่นดินพบว่า ข้อมูลการทรุดตัว จากข้อมูลสถานีสังเกตการณ์พบว่า การทรุดตัวของผิวดินส่วนใหญ่ในปี 2009 มีค่าอัตราการทรุด ประมาณ 20 มิลลิเมตรต่อปี โดยพื้นที่ที่ยังคงมีอัตราการทรุดตัวมากกว่า 20 มิลลิเมตรต่อปี อยู่ บริเวณสถานีตรวจวัดที่ 22 (มหาวิทยาลัยเทคโนโลยีพระจอมเกล้าธนบุรี) สถานีตรวจวัดที่ 32 (อำเภอเมืองสมุทรสาคร จังหวัดสมุทรสาคร) สถานีตรวจวัดที่ 35 (ศาลากลางจังหวัดปทุมธานี) และมี งานวิจัยโครงการสำรวจ และศึกษาการทรุดตัวของแผ่นดินอย่างเป็นระบบ ในเขตวิกฤตการณ์น้ำ บาดาล (กรมทรัพยากรน้ำบาดาล 2012) ได้รายงานว่าในปี ค.ศ. 2009 จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัยได้ ศึกษาพฤติกรรมการทรุดตัวของชั้นดินเนื่องจากการลดระดับของน้ำบาดาล โดยพิจารณาผลรวมของ การยุบอัดตัวของชั้นดินระดับลึกร่วมกับการยุบอัดตัวของชั้นดินชั้นบน ผลการศึกษาพบว่า การทรุดตัว ของชั้นดินที่ระดับความลึก 0 - 50 เมตร มีค่าประมาณ 60 - 85 เปอร์เซ็นต์ ของค่าการทรุดตัว ทั้งหมด ส่วนชั้นดินที่ระดับความลึกมากกว่า 50 เมตร มีค่าการทรุดตัวประมาณ 15 - 40 เปอร์เซ็นต์ ของค่าการทรุดตัวทั้งหมด นอกจากนี้จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัยยังได้ศึกษาการทรุดตัวของชั้นดิน เนื่องจากการลดระดับของน้ำบาดาลรวมกับการทรุดตัวเนื่องจากดินถม ผลการศึกษาพบว่าการทรุด ตัวเนื่องจากดินถมของชั้นดินที่ระดับความลึก 0 - 50 เมตร มีค่าประมาณ 17 - 30 เปอร์เซ็นต์ ของค่า การทรุดตัวเนื่องจากการลดระดับของน้ำบาดาล

ต่อมามีการนำเทคโนโลยีทางด้านการสำรวจข้อมูลระยะไกล มาใช้ติดตามการทรุดตัวอีก วิธีการหนึ่งเรียกว่าเทคนิค Time-series InSAR เป็นการนำข้อมูลภาพเรดาร์หลาย ๆ ช่วงเวลามา วิเคราะห์หาอัตราการทรุดตัวของแผ่นดิน มีงานวิจัยจากต่างประเทศและในประเทศไทยมากมายที่ใช้ เทคนิค InSAR ติดตามการทรุดตัวของแผ่นดิน อย่างเช่นในทวีปอเมริกา ประเทศเม็กซิโก มีงานวิจัย ของ Chaussard et al. (2014) ได้ใช้ดาวเทียม ALOS ของประเทศญี่ปุ่นจำนวน 600 ภาพจาก

15 วงโคจรขาขึ้น (ascending orbit) พื้นที่ศึกษาทั้งหมด 200,000 ตารางกิโลเมตร ในการติดตาม การทรุดตัวของแผ่นดินในช่วงปี 2007 – 2011 ทั่วพื้นที่ภาคกลางของประเทศเม็กซิโก โดยใช้เทคนิค Small Baselines พบว่ามี 21 พื้นที่กับ 17 เมือง มีอัตราการทรุดตัวที่สูงกว่า 30 มิลลิเมตรต่อปี รวมถึงเม็กซิโกซิตี้ด้วย ในส่วนพื้นที่อื่น มีอัตราการทรุดที่ 5 – 10 มิลลิเมตรต่อปีเท่านั้น และมี งานวิจัยของ Kim et al. (2015) ได้ใช้เทคนิค Time-series InSAR ในวิธี Small Baselines เช่นเดียวกัน เพื่อศึกษาติดตามการทรุดตัวของแผ่นดินในเมืองทูซอน รัฐแอริโซนา ประเทศ สหรัฐอเมริกา โดยใช้ภาพดาวเทียมเรดาร์ 2 ชุดคือภาพ C-band มีดาวเทียม ERS1/2 จำนวน 17 ภาพระหว่างวันที่ 22 มิถุนายน 1993 ถึงวันที่ 5 เมษายน 2002 และดาวเทียม ENVISAT จำนวน 24 ภาพระหว่างวันที่ 30 มกราคม 2004 ถึงวันที่ 10 กันยายน 2010 และภาพ L-band คือ ดาวเทียม ALOS จำนวน 8 ภาพระหว่างวันที่ 17 ตุลาคม 2009 ถึงวันที่ 7 มีนาคม 2011 ผลการศึกษาจาก InSAR ในการประมวลผลภาพ C-band พบว่าพื้นที่ตอนกลางของเมืองทูชอน เกิดการทรุดตัวอย่าง เห็นได้ชัด ในระหว่างปี 1993 - 2010 เกิดการทรุดตัว 140 - 200 มิลลิเมตร ค่าการทรุดตัวสูงสุด เกิดขึ้นทางตอนเหนือของเมืองทูซอน อัตราการทรุดตัวสูงสุดในภาพ C-band ในช่วงปี 1993 – 2010 ้อยู่ที่ 16 มิลลิเมตรต่อปี ซึ่งต่างจากภาพชุดที่ 2 ที่ใช้ภาพดาวเทียม ALOS แบบ L-band ในช่วงปี 2009 -2011 มีอัตราการทรุดตัวที่ช้ากว่าอยู่ที่ 6 มิลลิเมตรต่อปี แต่เมื่อนำค่าการทรุดตัวที่ได้จาก เทคนิค InSAR ไปเปรียบเทียบกับงานติดตามการทรุดตัวโดยใช้ GPS ผลปรากฏว่าข้อมูลทั้งสองมี ้ความสอดคล้องกันได้ดี ยกเว้นบางจุดที่เครื่องรับสัญญาณ GPS อยู่ใกล้สนามแม่เหล็กไฟฟ้า บริเวณ ดังกล่าวค่าการทรุดตัวในวิธีการรังวัดด้วย GPS มีอัตราการทรุดตัวที่ช้ากว่าค่าที่ได้จากเทคนิค InSAR

ในทวีปเอเชียมีหลายประเทศที่ได้นำเทคนิค InSAR มาใช้ติดตามการทรุดตัวของแผ่นดิน มีงานวิจัยในประเทศไต้หวันที่ใช้วิธี Persistent Scatterers เป็นงานวิจัยของ Tung and Hu (2012) ติดตามการทรุดตัวในพื้นที่บริเวณเมืองหยุนหลิน โดยใช้ข้อมูลภาพดาวเทียม ERS1/2 จำนวน 33 ภาพในช่วงปี 1996 – 1999 ในเมืองหยุนหลินซึ่งเป็นเมืองเกษตรกรรม มีความจำเป็นที่จะต้องสูบน้ำ บาดาลมาใช้งาน ซึ่งเป็นที่มาของการเกิดการทรุดตัวของแผ่นดิน ผลการศึกษาจาก InSAR แสดงให้ เห็นว่า มีหลายพื้นที่มีการทรุดตัวในอัตรา 78 มิลลิเมตรต่อปีและเมืองที่อยู่ทางตอนเหนือของ หยุนหลินมีอัตราการทรุดตัวที่ 35 มิลลิเมตรต่อปี เมื่อนำค่าอัตราการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR ไป เปรียบเทียบกับค่าอัตราการทรุดตัวจากงานระดับทั้งหมด 12 จุดผลปรากฏว่า ทั้ง 12 จุดมีค่าต่างกัน เฉลี่ย 6.7 มิลลิเมตรต่อปี ซึ่งผลมีความสอดคล้องกันในระดับที่ยอมรับได้ ดังนั้นการใช้เทคนิค InSAR ติดตามการทรุดตัวสามารถลดการใช้แรงงานและค่าใช้จ่ายในการศึกษาติดตามการทรุดตัวในเมือง หยุนหลินได้

ในประเทศจีนมีงานวิจัยที่ใช้เทคนิค InSAR มากมายทั้งในวิธี Persistent Scatterers และใน วิธี Small baselines ตัวอย่างเช่นงานวิจัย Dang et al. (2011) ศึกษาติดตามการทรุดตัวในเมือง เทียนจิน ประเทศจีน ซึ่งพื้นที่มีปัญหาเกิดการทรุดตัวของพื้นดินมายาวนานกว่า 50 ปี เนื่องจาก สาเหตุการสูบน้ำบาดาล โดยงานวิจัยได้ใช้ข้อมูลภาพเรดาร์ ENVISAT ASAR ในช่วงปี 2004 - 2007 ้จำนวน 16 ภาพ ผลลัพธ์จาก InSAR ปรากฏว่าอัตราการทรุดตัวของแผ่นดินเกิดค่าการทรุดตัวสูงสุดที่ 90 มิลลิเมตรต่อปี บริเวณเมืองเทียนจินและชานเมือง ตงลี่ และต่างกู และเมื่อน้ำค่าอัตราการทรุดตัว ที่ได้จาก InSAR เปรียบเทียบกับงานระดับผลที่ออกมาสอดคล้องกัน ต่อมาได้มีงานศึกษาต่อเนื่องใน พื้นที่เดียวกันในงานวิจัยของ Luo et al. (2014) โดยใช้ภาพถ่ายดาวเทียม TerraSAR-X จำนวน 36 ภาพ และภาพ Tandem-X อีก 1 ภาพ ในช่วงปี 2009 -2010 ประมวลผล Time-series InSAR ใน Persistent Scatterers ผลการศึกษา ได้จุดตรวจสอบการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR จำนวน วิธี 940,000 จุด เฉลี่ยประมาณ 522 จุดต่อตารางกิโลเมตร พื้นที่เมืองเทียนจิน มีอัตราการทรุดตัวสูงสุด ที่ 60 มิลลิเมตรต่อปี และเมื่อได้นำค่าอัตราการทรุดตัวที่ได้จาก InSAR ไปเปรียบเทียบกับงานระดับ ้จำนวน 8 จุด ค่าต่างของอัตราการทรุดตัวน้อยสุดอยู่ที่ 0.92 มิลลิเมตรต่อปี ส่วนค่าต่างมากสุดอยู่ที่ 12.33 มิลลิเมตรต่อปี โดยค่า RMSE ของค่าต่างทั้ง 8 จุดเท่ากับ 6.21 ซึ่งค่าความคลาดเคลื่อน ดังกล่าวอาจเกิดจากความคลาดเคลื่อนเชิงตำแหน่งของทั้ง 2 วิธี เมื่อทดสอบเลือกจุดตรวจสอบที่ได้ ้จากเทคนิค InSAR 10 จุดที่อยู่ใกล้เคียงกับจุดของงานระดับแล้ว สรุปว่าค่ามีความใกล้เคียงที่ยอมรับ ได้ และมีงานวิจัยในประเทศจีนที่ใช้เทคนิค InSAR ในวิธี Small Baselines คืองานวิจัยของ Yang et al. (2014) โดยใช้ภาพดาวเทียม ENVISAT ASAR จำนวน 40 ภาพในช่วงปี 2003 - 2010 ้ ผลจาก InSAR แสดงให้เห็นว่าเกิดการทรุดตัวในพื้นที่เขตโรงงานงานอุตสาหกรรมซึ่งพื้นที่ดังกล่าวมี การสูบน้ำบาดาลในปริมาณที่มาก จากการเลือกจุดตรวจสอบการทรุดตัว 4 จุดอัตราการทรุดตัว 17, 13, 9 และ 10 มิลลิเมตรต่อปี

ในภูมิภาคอาเซียนพบว่ามีหลายประเทศที่ใช้เทคนิค InSAR ติดตามการทรุดตัว รวมถึง ประเทศไทยด้วยเช่น ในประเทศอินโดนีเซีย มีงานวิจัยติดตามการทรุดตัวของแผ่นดินในเมืองจาการ์ตา ซึ่ง เป็นเมืองหลวงของประเทศอินโดนีเซีย มีงานวิจัยติดตามการทรุดตัวโดยเทคนิค InSAR ในเมือง จาการ์ตาของ Ng et al. (2012) โดยใช้วิธี Persistent Scatterers โดยใช้ภาพ ALOS PALSAR 17 ภาพ ในช่วงปี 2007 – 2010 พบว่าอัตราการทรุดตัวสูงสุดอยู่ที่ 260 มิลลิเมตรต่อปี พบในบริเวณ ตอนเหนือของเมืองจาการ์ตา และในเมืองเบกาซีมีอัตราการทรุดตัว 115 มิลลิเมตรต่อปี พบในบริเวณ ตอนเหนือของเมืองจาการ์ตา และในเมืองเบกาซีมีอัตราการทรุดตัว 115 มิลลิเมตรต่อปี ในพื้นที่ การศึกษาด้วยเทคนิค InSAR ได้ให้จุดตรวจสอบการทรุดตัวมากถึง 699,126 จุด และเมื่อนำจุด ตรวจสอบการทรุดตัวจาก InSAR เปรียบเทียบกับจุดตรวจสอบการทรุดตัวที่ได้จาก GPS จำนวน 19 สถานี ผลจากการเปรียบเทียบพบว่ามีค่าต่างกันอยู่ระหว่าง -29 มิลลิเมตรต่อปีถึง 38 มิลลิเมตรต่อปี ผลเฉลี่ยค่าต่างที่เป็นค่าสัมบูรณ์เท่ากับ 11 มิลลิเมตรต่อปี และค่าส่วนเบี่ยงเบนมาตรฐานเท่ากับ 16 มิลลิเมตรปี ผลการเปรียบเทียบค่าต่างระหว่างทั้ง 2 วิธี ใน 19 จุด ข้อมูลส่วนใหญ่มีความสอดคล้อง กัน แต่มี 2 จุดที่มีค่าต่างกันผิดปกติ แต่เมื่อลบจุด 2 จุดที่มีค่าต่างมากเกินไป ผลเฉลี่ยค่าต่างที่เป็นค่า สัมบูรณ์จะเหลือแค่ 8 มิลลิเมตรต่อปี และค่าส่วนเบี่ยงเบนมาตรฐานเหลือ 9 มิลลิเมตรปี จากการ วิจัย InSAR เป็นข้อมูลที่สามารถนำมาใช้ตรวจสอบการทรุดตัวได้อีกวิธีการหนึ่ง จากข้อมูลสถานี ตรวจสอบการทรุดตัว GPS เดิมที่มีอยู่แล้วในเมืองจาการ์ต้า

ส่วนในประเทศไทยได้มีการนำเทคนิค Time-series InSAR มาใช้ติดตามการทรุดของ แผ่นดินในพื้นที่บริเวณกรุงเทพและปริมณฑลเช่นเดียวกัน งานวิจัย กรมทรัพยากรน้ำบาดาล (2012) ได้นำภาพดาวเทียม ERS-1/2 จำนวน 18 ภาพมาประมวลผลโดยใช้วิธี Persistent Scatterers ในช่วงปี 1996 – 2000 ผลการศึกษาจากชุดภาพ ERS-1/2 มีอัตราการทรุดตัวระหว่าง 0 - 41 มิลลิเมตรต่อปี สามารถหาจุดตรวจสอบการทรุดตัวได้ประมาณ 300,000 จุด โดยมีอัตราการทรุดตัว ระหว่าง 33 - 41 มิลลิเมตรต่อปี ทีบริเวณทิศเหนือและตะวันตกของกรุงเทพมหานคร ส่วนใหญ่จะอยู่ ในพื้นที่เขตดอนเมืองและจังหวัดปทุมธานี ส่วนทางทิศตะวันตกที่บริเวณจังหวัดนครปฐมตอนล่างและ จังหวัดสมุทรสาคร สำหรับการเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวจาก InSAR กับงานระดับจากกรมแผนที่ ทหาร เมื่อเลือกจุดเปรียบเทียบที่มีความสอดคล้องทางด้านตำแหน่ง เวลา และความลึกจากผิวดิน พบว่าส่วนใหญ่มีอัตราการทรุดตัวที่ใกล้เคียงกัน ดังนั้นเทคนิค InSAR เป็นวิธีการที่สนใจในการใช้ ติดตามการทรุดตัวที่จะเกิดขึ้นในอนาคต การใช้เทคนิค Time-series InSAR ติดตามการทรุดตัวของแผ่นดินในพื้นที่กรุงเทพมหานคร ได้มีการวิจัยอย่างต่อเนื่อง ในปี 2012 ได้มีงานวิจัยของ Aobpaet et al. (2013) ได้นำเทคนิค Time-series InSAR ในวิธี Persistent Scatterers และวิธี Small baselines ร่วมกัน ประมวลผล กับข้อมูลดาวเทียม RADARSAT-1 จำนวน 19 ภาพในพื้นที่กรุงเทพมหานครและปริมณฑล ในช่วงปี 2005 – 2010 ผลการศึกษาจาก InSAR แสดงให้เห็นว่าอำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการและอำเภอ ลำลูกกา จังหวัดปทุมธานี มีการทรุดตัวอย่างรวดเร็วในอัตรา 20 - 30 มิลลิเมตรต่อปี สำหรับใจกลาง กรุงเทพมหานคร ทางด้านตะวันออกของแม่น้าเจ้าพระยามีลักษณะการทรุดค่อนข้างข้ากว่าในอัตรา ประมาณ 10 มิลลิเมตรต่อปี ในขณะที่บริเวณชานเมืองทางทิศเหนือและทิศตะวันตกพบอัตราการ ทรุดตัวอยู่ที่ 10 - 20 มิลลิเมตรต่อปี นอกจากนี้ InSAR ยังแสดงให้เห็นการทรุดตัวอย่างรวดเร็วในเขต สะพานสูงและลาดกระบัง กรุงเทพมหานคร ซึ่งเป็นพื้นที่ที่ไม่มีข้อมูลจากงานระดับ การทดสอบทาง สถิติ (t-test) เพื่อเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวที่ได้จากการสำรวจระดับและ InSAR พบว่า มีอัตราที่ สอดคล้องกัน นอกจากนี้ยังมี 10 พื้นที่ที่อัตราการทรุดตัวที่ได้จากข้อมูล InSAR มีขนาดใหญ่กว่า ซึ่ง พบในบริเวณชานเมืองที่มีความหนาแน่นของสิ่งปลูกสร้างน้อย และมีช่องว่างระหว่างอาคารค่อนข้าง กว้าง ทำให้มีโอกาสที่จะมีการสะท้อนของเรตารีในแบบ double-bounce จากตึกไปสู่พื้นดิน ซึ่งจะ ทำให้ได้อัตราการทรุดตัวที่สูงกว่า

> จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย Chulalongkorn University

บทที่ 3 วิธีดำเนินงานวิจัย

ในการศึกษาการติดตามการทรุดตัวของแผ่นดินในพื้นที่ฝั่งตะวันออกของกรุงเทพมหานคร และปริมณฑลโดยเทคนิค Time-series InSAR นั้น มีขั้นตอนการดำเนินงาน 3 ขั้นตอนคือ การเตรียม ข้อมูล การประมวลผลข้อมูล และการวิเคราะห์ผลข้อมูลตามวัตถุประสงค์ของงานวิจัย

3.1 การเตรียมข้อมูล

การศึกษาติดตามการทรุดตัวของแผ่นดินจากเทคนิค Time-series InSAR มีการประมวลผล และการวิเคราะห์ผล ซึ่งต้องมีข้อมูลพื้นฐานในการดำเดินงานดังต่อไปนี้

3.1.1 ข้อมูลภาพดาวเทียม TerraSAR-X ที่ใช้ประมวลผล Time-series InSAR สาเหตุที่ไม่ ใช้ภาพเรดาร์จากดาวเทียม RADARSAT-1 ต่อเนื่องจากงานวิจัย Aobpaet et al. (2013) นั้น เนื่องจากจำนวนภาพที่บันทึกในช่วงเวลาถัดมาไม่เพียงพอสำหรับการประมวลผล ในส่วนของภาพ เรดาร์จากดาวเทียม RADARSAT-2 และดาวเทียมเรดาร์ดวงอื่นนั้น ยังไม่เพียงพอที่จะนำมา ประมวลผล Time-Series InSAR ได้ ภาพดาวเทียม TerraSAR-X ที่นำมาใช้งานนั้นครอบคลุมพื้นที่ ศึกษาประมาณ 1600 ตารางกิโลเมตร เป็นการบันทึกภาพในโหมด StripMap มีความละเอียดภาพใน แนว range 1 เมตรและในแนว azimuth 2 เมตร จำนวนภาพที่ใช้ในการประมวลผลทั้งหมด 26 ภาพ ดังแสดงในตารางที่ 3-1

3.1.2 ข้อมูลค่าระดับของหมุดระดับติดตามการทรุดตัวของแผ่นดิน ที่ดำเนินการรังวัดโดย กรมแผนที่ทหาร เป็นหมุดที่สร้างขึ้นจากหลายหน่วยงานเช่น หมุดหลักฐานการแผนที่ของกรมแผนที่ ทหาร และหมุดหลักฐานทางดิ่งของกรุงเทพมหานคร เป็นต้น ในงานวิจัยนี้เลือกเฉพาะหมุดที่มีระดับ ความลึกอยู่ในชั้นทรายเท่านั้น ค่าระดับจะใช้ตรวจสอบค่าอัตราการทรุดตัวที่ได้จากเทคนิค InSAR เพื่อดูความน่าเชื่อถือของข้อมูลที่ได้จากการศึกษาครั้งนี้ ข้อมูลงานระดับที่ใช้เป็นชุดข้อมูลในช่วงเวลา เดียวกันคือปี 2009 - 2012 จำนวน 58 หมุด หมุดระดับทั้งหมดวางตัวกระจายอยู่ในพื้นที่ศึกษาดัง แสดงในรูปที่ 3-1 หมุดระดับเป็นหมุดที่มีความลึกในระดับชั้นทราย ซึ่งสอดคล้องกับข้อมูล InSAR ที่ ส่วนใหญ่อยู่ในพื้นที่เขตเมือง คลื่นไมโครเวฟที่สะท้อนส่วนใหญ่เกิดจากอาคารสิ่งปลูกสร้างที่มีความ ลึกของเข็มอยู่ในระดับชั้นทรายเช่นเดียวกัน





3.1.3 ข้อมูลแบบจำลองความสูงภูมิประเทศเชิงเลขของ (SRTM DEM) ความละเอียด 90 เมตร เป็นข้อมูล DEM ที่สามารถดาวน์โหลดฟรีในเว็บไซต์ srtm.csi.cgiar.org หรือ seamless.usgs.gov ข้อมูล DEM ส่วนนี้นำมาช่วยลดความคลาดเคลื่อนจากการประมวลผล Time-series InSAR ที่เกิดจากความสูงต่ำของภูมิประเทศ

3.1.4 ข้อมูลการใช้น้ำบาดาลจากโครงการจัดทำระบบสารสนเทศภูมิศาสตร์เพื่อการ บริหารจัดการน้ำบาดาลในเขตวิกฤตการณ์น้ำบาดาลของกรมทรัพยากรน้ำบาดาล เป็นข้อมูลการ ตรวจวัดระดับน้ำบาดาลจากสถานีตรวจวัดในแต่ละพื้นที่จำนวน 20 สถานี ครอบคลุมพื้นที่ กรุงเทพมหานครและปริมณฑล ข้อมูลการใช้น้ำบาดาลเป็นข้อมูลในช่วงเวลาเดียวกันกับงานวิจัยนี้ และงานวิจัยของ Aobpaet et al. (2013) คือในช่วงปี 2009 – 2012 กับในช่วงปี 2005 - 2010 ข้อมูลดังกล่าวจะใช้ตรวจสอบผลการเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวของทั้งสองงานวิจัย เพื่อดูความ สอดคล้องของผลการศึกษาคือ เมื่ออัตราการเปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาลมีการลดลงที่เร็วขึ้น อัตราการทรุดตัวในบริเวณนั้น ๆ จะมีอัตราการทรุดตัวที่เร็วขึ้นเช่นเดียวกัน เนื่องจากการทรุดตัวที่ เกิดขึ้นในพื้นที่ศึกษามีสาเหตุหลักมาจากการสูบน้ำบาดาลมาใช้งานมากเกินไป

วันบันทึกภาพ	ภาพที่	วันบันทึกภาพ
5 September 2009	14	22 March 2010
16 September 2009	15	2 April 2010
8 October 2009	16	13 April 2010
19 October 2009	17	24 April 2010
30 October 2009	18	16 May 2010
10 November 2009	19	27 May 2010
2 December 2009	20	18 June 2010
24 December 2009	21	29 June 2010
15 January 2010	22	19 April 2012
6 February 2010	23	2 June 2012
17 February 2010	24	5 July 2012
28 February 2010	25	27 July 2012
11 March 2010	26	7 August 2012
	วันบันทึกภาพ 5 September 2009 16 September 2009 8 October 2009 19 October 2009 30 October 2009 20 December 2009 24 December 2009 15 January 2010 6 February 2010 17 February 2010 28 February 2010	วันบันทึกภาพภาพที่5 September 20091416 September 2009158 October 20091619 October 20091730 October 20091810 November 2009192 December 20092024 December 20092115 January 2010226 February 20102317 February 20102428 February 201026

ตารางที่ 3-1 รายการภาพดาวเทียม TerraSAR-X ที่ใช้ในการประมวลผลทั้งหมด 26 ภาพ
3.2 การประมวลผล Time-series InSAR

การประมวลผลข้อมูล Time-series InSAR ในงานวิจัยนี้ ใช้ 2 ซอฟท์แวร์ประมวลผล ต่อเนื่องกันคือ ซอฟท์แวร์ DORIS (Delft Object-oriented Radar Interferometric Software) เวอร์ชั่น 4.06 b2 ที่ถูกพัฒนาโดย Delft University of Technology ประเทศเนเธอร์แลนด์ และ ซอฟท์แวร์ STaMPS/MTI (Stanford Method for Persistent Scatterers) เวอร์ชั่น 3.3 b1 เป็น ซอฟท์แวร์ที่พัฒนาเพื่อใช้ประมวลผล InSAR ในวิธี Persistent Scatterer (PS) ต่อมาได้มีการ พัฒนาต่อให้มีการประมวลผลวิธี Small Baseline รวมถึงการ combined ทั้ง 2 วิธีเข้าด้วยกันหรือที่ เรียกว่า multi-temporal InSAR ซอฟท์แวร์ STaMPS มีการพัฒนามาหลายครั้ง เริ่มต้นพัฒนาจาก Stanford University ต่อมาได้มีการพัฒนามาเป็น STaMPS/MTI โดย University of Iceland Delft University of Technology และ University of Leeds

3.2.1 การสร้าง interferograms

การประมวลผลข้อมูลใช้ซอฟท์แวร์ DORIS v 4.06 b2 การประมวลผลเริ่มจากการ นำภาพเรดาร์จากดาวเทียม TerraSAR-X ในรูปแบบของ Single Look Complex (SLC) จำนวน 26 ภาพ เข้าระบบประมวลผลกับซอฟท์แวร์ DORIS โดยขั้นตอนแรกซอฟท์แวร์จะทำการอ่านข้อมูล และแปลงข้อมูลให้อยู่ในรูปแบบ DORIS Format เพื่อที่จะประมวลผลในขั้นตอนถัดไป ขั้นตอน ต่อไปเลือกภาพ Master ขึ้นมา 1 ภาพ โดย Master ที่เลือกนั้นต้องทำให้ผลรวมของค่าการไม่ สหสัมพันธ์กันของข้อมูลน้อยที่สุด โดยพิจารณาจาก spatial perpendicular baseline, temporal baseline, doppler centroid baseline และ thermal noise ในทางปฏิบัติชอฟท์แวร์ DORIS มีฟังก์ชั่นคำสั่งในการเลือก Master ให้อัตโนมัติ ซึ่งรายละเอียดเพิ่มเติมในส่วนนี้อยู่ใน (Hooper et al. 2007) จากข้อมูลภาพดาวเทียมเรดาร์ TerraSAR-X 26 ภาพ ได้เลือกภาพ 6 February 2010 เป็นภาพ Master แล้วทำ co-registation ให้ภาพ Slave ทุกภาพมีระบบพิกัด เดียวกันกับภาพ Master จากนั้นใช้ข้อมูลแบบจำลองความสูงตูมิประเทศเชิงเลข SRTM DEM ซึ่งมี ความละเอียด 90 เมตรในการลบค่าเฟสที่เกิดจากความสูงต่ำของภูมิประเทศ เนื่องจากดาวเทียมที่ บันทึกภาพมีตำแหน่งที่ต่างกันเล็กน้อย จึงมีขั้นตอนการทำ resample เพื่อให้จุดภาพ Slave ตรงกับ ภาพ Master ก่อนที่จะทำ Differential interferograms การประมวลผลในวิธี Persistent Scatterers นั้นจะต้องสร้าง Differential interferograms จากการจับคู่ภาพโดยอ้างอิงภาพ Master เพียงภาพเดียว การจับคู่ภาพ Master กับภาพ Slave ทั้งหมดได้ Differential interferograms จำนวน 25 ภาพ ในส่วนของวิธี small baseline การสร้าง Differential interferograms อ้างอิงจากหลาย Master การจับคู่ภาพ Master กับ Slave นั้นอาศัยการเลือกภาพที่มีเส้นฐาน (Baseline) ที่มีระยะสั้น ๆ เพื่อลดการไม่ สหสัมพันธ์ของภาพ

3.2.2 การทำ Phase Unwrapping

ซอฟท์แวร์ STAMPS/MTI ถูกพัฒนาในรูปแบบฟังก์ชั่นของซอฟท์แวร์ Matlab การทำงานเริ่มจากการแปลงข้อมูลที่ได้จากการประมวลผลจากซอฟท์แวร์ DORIS เป็นรูปแบบที่ รองรับการประมวล PS ในซอฟท์แวร์ matlab การทำงานของซอฟท์แวร์จะประมวลผลวิธี Persistent Scatterers กับวิธี Small Baseline แยกจากกัน แต่ขั้นตอนการทำงานเหมือนกันทุก ประการ ยกเว้นค่าพารามิเตอร์บางตัวเท่านั้น เนื่องจากการประมวลผลเก็บข้อมูลไว้ในแรม (Ram) ของเครื่องคอมพิวเตอร์ ดังนั้นจำเป็นต้องแบ่งข้อมูล Differential interferograms ทั้งหมดเป็นส่วน ๆ ใน 1 ส่วนไม่ควรมี Differential interferograms เกิน 5 ล้านจุดภาพ ระบบประมวลผลเลือก จุดภาพที่เป็น PS Pixel (ในวิธี Persistent Scatterers) และเลือกจุดภาพที่เป็น Slowly Decorrelation Filter Phase, SDFP (ในวิธี small baseline) ข้อมูลที่ถูกแบ่งเป็นส่วน ๆ จะถูก นำกลับมารวมกันอีกครั้ง จากนั้นเข้าสู่กระบวนการ Phase Unwrapping ผลลัพธ์ได้ค่าเฟสสัมบูรณ์ ทั้งวิธี Persistent Scatterers และวิธี Small Baseline หลังจากขั้นตอนนี้เข้าสู่กระบวนการ ้ประมวลผลร่วมกัน (combined) ของทั้ง 2 วิธี เพื่อใช้ประโยชน์จากข้อได้เปรียบของทั้งสองวิธี โดย การเพิ่มจำนวนจุดภาพจากการคัดกรองมาจากทั้ง 2 วิธี ทำให้มีจุดตรวจสอบการเคลื่อนตัวที่เพิ่มขึ้น และยังเป็นการเพิ่มค่า signal to noise ratio (SNR) ให้กับจุดภาพที่ถูกเลือกมาจากทั้ง 2 วิธีอีกด้วย หลังจากการรวมทั้ง 2 วิธีเข้าด้วยกันต้องทำ Phase Unwrapping อีกครั้งเพื่อเพิ่มความน่าเชื่อถือและ ได้ค่าเฟสสัมบูรณ์ของค่าการเคลื่อนตัว ซึ่งขั้นตอนการประมวลผลทั้งหมดสามารถสรุปเป็นแผนภาพได้ ดังแสดงในรูปที่ 3-2

ค่าการเคลื่อนตัวในทิศทางของเรดาร์ line of sight (LOS) สามารถแปลงค่าให้เป็นการ เคลื่อนตัวในแนวดิ่งได้โดยหลักการทางตรีโกณมิติดังแสดงในรูปที่ 3-3 คือ นำค่าการเคลื่อนตัวในแนว LOS หารด้วยค่าโคไซน์ (cosine) ของมุม Incidence angle ของแต่ละจุดภาพ เพื่อลดความยุ่งยาก ในการประมวลผล ในงานศึกษาครั้งนี้ใช้ค่า Incidence angle ของกึ่งกลางภาพเท่านั้นในการแปลง ค่าทั้งหมด เนื่องจากพื้นที่มีขนาดเล็ก มุม Incidence angle บริเวณ near range กับ far range ต่าง จากกึ่งกลางภาพประมาณ 1.5 องศาเท่านั้น ค่าการเคลื่อนตัวในงานวิจัยนี้มีค่าสูงสุดที่ 23.2 มิลลิเมตรต่อปี ซึ่งเมื่อนำค่าการเคลื่อนตัวมาทดสอบจะได้ดังแสดงในตารางที่ 3-2



รูปที่ 3-2 แผนผังสรุปการประมวล Time-series InSAR รูปดัดแปลงมาจาก Aobpaet (2012)

ตำแหน่งในภาพ SAR	อัตราการเคลื่อนตัว (LOS)	Incidence angle	อัตราการทรุดตัว	
	มม./ปี	(องศา)	มม./ปี	
center	23.3	26.451	25.9	
near range	23.3	25.006	25.6	
far range	23.3	27.904	26.3	

ตารางที่ 3-2 เปรียบเทียบการแปลงค่าอัตราการเคลื่อนตัวในแนว (LOS) เป็นอัตราการทรุดตัวใน แนวดิ่งของตำแน่ง center, near range และ far range ของภาพ TerraSAR-X

จะเห็นได้ว่าค่าการเคลื่อนตัวที่แปลงได้นั้นต่างกันแค่เพียงเศษของมิลลิเมตรเท่านั้น การทรุด ตัวที่เกิดขึ้นมีการศึกษากันในหลักมิลลิเมตร จึงไม่มีผลกระทบแต่อย่างใด ดังนั้นในงานศึกษานี้ใช้ค่ามุม Incidence angle กึ่งกลางภาพมีค่าเท่า 26.415 องศาในการแปลงค่าทั้งหมดเพื่อให้ได้ค่าการทรุดตัว ในแนวดิ่ง



รูปที่ 3-3 แสดงการทรุดตัวในแนวดิ่ง (ลูกศรเส้นทึบ) และการทรุดตัวในแนว LOS (ลูกศรเส้นประ) ที่ตรวจวัดได้จาก InSAR โดย heta คือค่า Incidence angle

3.3 การวิเคราะห์ผลการศึกษา

การศึกษาครั้งนี้หลังจากการประมวลผล Time-series InSAR และแปลงค่าให้เป็นอัตราการ ทรุดตัว ข้อมูลการทรุดตัวจะนำศึกษาและวิเคราะห์ผลดังต่อไปนี้

3.3.1 ศึกษาการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR ในช่วงปี 2009 – 2012 เป็นการนำข้อมูลที่ได้ จากการประมวลผล Time-series InSAR มาเข้าสู่ระบบสารสนเทศภูมิศาสตร์ แสดงผลในรูปแบบของ แผนที่การทรุดตัว

3.3.2 วิเคราะห์เปรียบเทียบอัตราการการทรุดตัวจากจุดตรวจสอบการทรุดตัวที่ได้จาก เทคนิค InSAR กับหมุดติดตามการทรุดตัวจากเทคนิคงานระดับของกรมแผนที่ทหาร โดยมีขั้นตอน และเงื่อนไขการเปรียบเทียบดังต่อไปนี้

- เลือกหมุดระดับติดตามการทรุดตัวที่มีการรังวัดอย่างต่อเนื่องในช่วงปีเดียวกันกับ งานวิจัยนี้ ครอบคลุมและกระจายในพื้นที่ศึกษาจำนวน 58 หมุดและหาค่าอัตราการทรุดตัวต่อปีและ ค่า standard deviation ของแต่ละหมุด

- เฉลี่ยค่าอัตราการทรุดตัวและค่า standard deviation จากเทคนิค InSAR ในรัศมี 50 เมตรจากตำแหน่งของหมุดระดับเพื่อนำมาทดสอบ (T-Test) กับหมุดระดับในตำแหน่งนั้น ๆ เนื่องจากการทรุดตัวเป็นปรากฏการณ์ท้องถิ่นที่มีการเปลี่ยนแปลงค่าจากบริเวณหนึ่งไปยังอีกบริเวณ หนึ่งอย่างรวดเร็ว ระยะห่างระหว่างจุดจาก InSAR กับหมุดระดับจึงต้องมีขนาดเล็กที่สุดเท่าที่สามารถ จะหาได้ เหตุผลที่ไม่ใช้รัศมี 100 เมตรเหมือนงานวิจัยของ Aobpaet et al. (2013) เนื่องจากจุด ตรวจสอบที่ได้จากการประมวลผลโดยใช้ภาพดาวเทียม TerraSAR-X มีจุดตรวจสอบที่หนาแน่นกว่า งานวิจัย Aobpaet et al. (2013) ที่ใช้ภาพดาวเทียม RADARSAT-1

 รายงานผลการทดสอบ (T-Test) ซึ่งจะได้ผลการทดสอบใน 3 รูปแบบคือ ผลอัตรา การทรุดตัวของทั้ง 2 เทคนิคมีความสอดคล้องกันในทางสถิติ ผลการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR มี อัตราที่เร็วกว่าเทคนิคงานระดับ และผลการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR มีอัตราที่ช้ากว่าเทคนิคงาน ระดับ

3.3.3 วิเคราะห์เปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR กับงานวิจัยที่ผ่านมา โดย มีขั้นตอนและเงื่อนไขดังต่อไปนี้

- เปรียบเปรียบอัตราการทรุดตัวของแผ่นดินจากเทคนิค InSAR ของงานวิจัยนี้กับ งานวิจัยของ Aobpaet et al. (2013) ซึ่งเป็นงานวิจัยที่ใช้เทคนิค Time-series InSAR ติดตามการ ทรุดตัวในพื้นที่กรุงเทพมหานครและปริมณฑลเหมือนกันและพื้นที่โดยส่วนใหญ่เป็นพื้นที่เดียวกัน

การเปรียบเทียบใช้วิธีการเปรียบเทียบเชิงพื้นที่ โดยการสร้างพื้นที่เป็นตารางกริด
ขนาด 100 ตารางเมตร ครอบคลุมจำนวนจุดตรวจสอบการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR ทั้ง 2 งานวิจัย

เหตุผลที่ใช้ตารางกริดขนาด 100 ตารางเมตร เนื่องจากจุดตรวจสอบการทรุดตัวในงานวิจัยของ Aobpaet et al. (2013) มีจำนวนจุดเฉลี่ยประมาณ 120 จุดต่อตารางกิโลเมตร การกระจายตัวของ จุดเหมาะสมที่จะเฉลี่ยค่าในตารางกริดขนาด 100 ตารางเมตร

 เฉลี่ยค่าอัตราการทรุดตัวของของจุดตรวจสอบการทรุดตัวทั้ง 2 งานวิจัย ลงในพื้นที่ ตารางกริดที่สร้างขึ้น

นำค่าอัตราการทรุดตัวที่เฉลี่ยแต่ละตารางกริดทั้ง 2 งานวิจัยเปรียบเทียบกัน ในที่นี้
เลือกเปรียบเทียบเฉพาะพื้นที่มีค่าเฉลี่ยทั้ง 2 งานวิจัยเท่านั้น ถ้าหากพื้นที่ใดไม่มีค่าเฉลี่ยอัตราการ
ทรุดตัวของงานวิจัยหนึ่ง จะไม่นำพื้นที่นั้นมาวิเคราะห์

- นำค่าการเปรียบเทียบที่ได้แต่ละตารางกริดมาจัดทำแผนที่ในระบบสารสนเทศ ภูมิศาสตร์ โดยการ Interpolate เนื่องจากภาพตารางกริดที่เปรียบเทียบมีหลายช่องตารางกริดไม่มี ข้อมูลการเปรียบเทียบ ตารางกริดดังกล่าวจะมีค่าว่าง จึงต้อง Interpolate เพื่อให้ได้ค่าออกมาทั่ว พื้นที่ศึกษา

3.3.4 วิเคราะห์เปรียบเทียบอัตราการเปลี่ยนแปลงการทรุดตัวจาก InSAR กับอัตราการ เปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาลโดยมีเงื่อนไขดังต่อไปนี้

- ใช้ข้อมูลการใช้น้ำบาดาลของกรมทรัพยากรน้ำบาดาลในช่วงปี 2005 – 2010 และ ในช่วงปี 2009 - 2012 มาตรวจสอบผลการเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR

เลือกข้อมูลการตรวจวัดระดับบ่อน้ำบาดาลในพื้นที่ศึกษาทั้งหมด 20 สถานี

เปรียบเทียบโดยการใช้ค่าต่างของอัตราการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาลต่อปีของ
ช่วงเวลาคือปี 2005 – 2010 กับ ปี 2009 - 2012 มาตรวจสอบกับค่าต่างของอัตราการการทรุดตัว
จาก InSAR ในช่วงปี 2005 – 2010 (Aobpaet et al. 2013) กับช่วงปี 2009 – 2012

- วิเคราะห์สหสัมพันธ์ (Correlation Analysis) ระหว่าง 2 ข้อมูล

แสดงผลการวิเคราะห์สหสัมพันธ์ และสรุปผลการทดสอบทางสถิติ

การวิเคราะห์ผลเป็นขั้นตอนถัดไปจากการการประมวลผล Time-series InSAR ที่แสดงใน รูปที่ 3-2 และขั้นตอนการวิเคราะห์ผลสามารถสรุปเป็นแผนผังได้ดังรูปที่ 3-4



รูปที่ 3-4 แผนผังขั้นตอนการวิเคราะห์ผลการศึกษา

บทที่ 4 ผลการประมวลผล InSAR และการเปรียบเทียบกับงานระดับ

ผลการดำเนินงานกล่าวถึง ผลของการประมวลผลจากเทคนิค Time-series InSAR การ วิเคราะห์เปรียบเทียบผลการตรวจสอบการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR กับการตรวจสอบการทรุดตัว ของงานระดับ

4.1 ผลของการประมวลผลด้วยเทคนิค Time-series InSAR

ในพื้นที่กรุงเทพมหานครฝั่งตะวันออกของแม่น้ำเจ้าพระยาและปริมณฑล มีการทรุดตัวของ แผ่นดินเกิดขึ้นอย่างต่อเนื่อง ในงานวิจัยนี้ได้ศึกษาการทรุดตัวครอบคลุมพื้นที่ประมาณ 1600 ตาราง กิโลเมตรเมตร จากการประมวลผลภาพดาวเทียม TerraSAR-X จำนวน 26 ภาพ สามารถให้จุด ตรวจสอบการทรุดตัวในพื้นที่ศึกษาประมาณ 3.7 ล้านจุด เฉลี่ยประมาณ 2300 จุดต่อตารางกิโลเมตร ซึ่งจุดมีจำนวนหนาแน่นมากพอเพื่อแก้ปัญหาจุดตรวจสอบน้อยเกินไป จะเห็นได้ว่าจำนวนจุด ตรวจสอบที่ได้จาก InSAR มีความหนาแน่นกว่าจำนวนหมุดติดตามการทรุดตัวที่ได้จากงานระดับจาก กรมแผนที่ทหาร ซึ่งมีจำนวนประมาณ 1104 หมุดทั่วพื้นที่กรุงเทพมหานครและปริมณฑล ผลที่ได้ จาก InSAR แสดงให้เห็นว่าพื้นที่ศึกษามีอัตราการยกตัวขึ้น 0 - 5 มิลลิเมตรต่อปี และมีอัตราการทรุด ตัว 0 – 26 มิลลิเมตรต่อปีดังแสดงในรูปที่ 4-1 โดยค่าที่ได้มาจากการปรับค่าอัตราการทรุดตัวจาก InSAR ให้เข้ากับงานระดับโดยอ้างอิงจากหมุดกทม.241 ตั้งอยู่ที่ธนาคารนครหลวงไทย สาขา รามอินทรา เขตคันนายาว กรุงเทพมหานคร ดังแสดงในรูปที่ 4-1 ซึ่งเป็นหมุดที่คำนวณอัตราการทรุด ้ตัวมีค่าเท่ากับ -0.6 มิลลิเมตรต่อปี พื้นที่ดังกล่าวเกือบจะไม่เกิดการทรุดตัว จำนวนจุดตรวจสอบการ ทรุดตัวจาก InSAR มีความหนาแน่นในบริเวณดังกล่าว และส่วนเบี่ยงเบนมาตรฐานจากทั้ง 2 เทคนิค มีค่าที่ใกล้เคียงกัน ผลการศึกษาพื้นที่เกิดการทรุดตัวที่เร็วอยู่ในพื้นที่เขตปริมณฑลคือ บางส่วนของ พื้นที่ตำบลลำไทรและตำบลบึงทองหลาง อำเภอลำลูกกา จังหวัดปทุมธานี ในพื้นที่ที่มีการทรุดตัวที่ เร็วมีอัตราการทรุดตัวประมาณ 15 – 25 มิลลิเมตรต่อปีดังแสดงในรูปที่ 4-1 B1 ในบางพื้นที่ของ ้ตำบลท้ายบ้านใหม่และตำบลบางปูใหม่ อำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการ มีการทรุดตัวที่เร็วในอัตรา การทรุดตัวอยู่ที่ประมาณ 10 - 20 มิลลิเมตรต่อปีดังแสดงในรูปที่ 4-1 B7 และ B8 มีพื้นที่ตำบล บางปลา อำเภอบางพลี จังหวัดสมุทรปราการ มีอัตราการทรุดตัว 10 – 15 มิลลิเมตรต่อปีดังแสดงใน รูปที่ 4-1 B5 และในเขตพื้นที่รอยต่อของตำบลหนองปรือ อำเภอบางพลีกับตำบลศีรษะจระเข้น้อย อำเภอบางเสาธง มีอัตราการทรุดตัว 10 – 15 มิลลิเมตรต่อปีเช่นเดียวกันดังแสดงในรูปที่ 4-1 B4 ส่วนของพื้นที่กรุงเทพมหานครส่วนใหญ่มีอัตราการทรุดตัวเฉลี่ยอยู่ระหว่าง 2 – 8 มิลลิเมตรต่อปี ยกเว้นพื้นที่บางส่วนของเขตหนองจอกและพื้นที่เขตลาดกระบัง เกิดการทรุดตัวในอัตรา 8 – 14 มิลลิเมตรต่อปี ซึ่งเป็นเขตพื้นที่รอยต่อกับเขตปริมณฑลดังแสดงในรูปที่ 4-1 B2 และ B3 และยังมี พื้นที่บางส่วนของฝั่งตะวันตกของแม่น้ำเจ้าพระยาในพื้นที่บางส่วนของตำบลบ้านหลังสวน อำเภอ พระเจดีย์ จังหวัดสมุทรปราการ มีอัตราทรุดตัวประมาณ 12 – 20 มิลลิเมตรต่อปีดังแสดงในรูปที่ 4-1 B6

ผลจากการติดตามการทรุดตัวโดยใช้เทคนิค InSAR ในช่วงปี 2009 – 2012 มีหลายเขตพื้นที่ ของกรุงเทพมหานครที่มีการทรุดตัวที่ช้าในอัตรา 1 – 5 มิลลิเมตรต่อปี และพบว่าบางพื้นที่มีการยก ตัวสูงขึ้นในอัตรา 1 – 4 มิลลิเมตรต่อปี เช่น เขตลาดพร้าว เขตวังทองหลาง เขตบางกะปิ เขตสะพาน สูง เขตสวนหลวง เขตประเวศ เขตพระโขนง เขตบางนา ดังนั้นพื้นที่เกิดการทรุดตัวในพื้นที่ศึกษามี อัตราที่เร็วในพื้นที่เขตปริมณฑล ส่วนพื้นที่ตอนกลางของกรุงเทพมหานครมีอัตราการทรุดตัวที่ช้ากว่า

อัตราการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR ในพื้นที่ศึกษามีค่าส่วนเบี่ยงเบียนมาตรฐานอยู่ระหว่าง 1 – 6 มิลลิเมตรต่อปี โดยพื้นที่กรุงเทพมหานครส่วนใหญ่มีค่าเฉลี่ยอยู่ที่ 1 – 3 มิลลิเมตรต่อปี ส่วน พื้นที่ปริมณฑลในจังหวัดสมุทรปราการ ที่ตำบลบางปู อำเภอเมือง ตำบลบางปลา อำเภอบางพลี และ ตำบลบางเสาธง อำเภอบางเสาธง มีค่าส่วนเบี่ยงเบนมาตรฐานเฉลี่ยอยู่ที่ 3 – 6 มิลลิเมตรต่อปี ดัง แสดงในรูปที่ 4-2



รูปที่ 4-1 แสดงอัตราการทรุดตัวของพื้นที่ศึกษาในช่วงปี 2009 – 2012 จากเทคนิค InSAR กรอบ B คือพื้นที่ที่มีอัตราการทรุดตัวที่น่าสนใจ จุดกทม.241 คือจุดอ้างอิงค่าอัตราการทรุดตัวจาก เทคนิคงานระดับ



รูปที่ 4-2 แสดงส่วนเบี่ยงเบนมาตรฐานของอัตราการทรุดตัวในพื้นที่ศึกษาในช่วงปี 2009 – 2012 จากเทคนิค InSAR

4.2 ผลการเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR กับเทคนิคงานระดับ

การติดตามการทรุดตัวโดยเทคนิค InSAR ได้นำมาใช้ในประเทศไทยประมาณ 7 – 8 ปี แต่ ก่อนจะใช้ InSAR การติดตามการทรุดตัวในประเทศไทยได้ดำเนินการโดยวิธีงานระดับจาก กรมแผนที่ทหาร ซึ่งได้ดำเนินการรังวัดมาอย่างต่อเนื่องตั้งแต่ปี 1978 ข้อมูลงานระดับเป็นสิ่งสำคัญใน การศึกษาติดตามการทรุดตัวในอดีตจนถึงปัจจุบัน การติดตามการทรุดตัวโดยใช้ InSAR ต้องอาศัย ข้อมูลจากงานระดับในการตรวจสอบอัตราการทรุดตัว เพื่อให้ผลการศึกษามีความน่าเชื่อถือ ผล การศึกษาครั้งนี้จะนำค่าอัตราการการทรุดตัวจาก InSAR กับค่าอัตราการทรุดตัวจากงานระดับมา เปรียบเทียบกัน เนื่องจากการเปรียบเทียบไม่สามารถเปรียบเทียบแบบจุดต่อจุดได้โดยตรง เพราะจุด ตรวจสอบทั้งสองวิธีไม่ได้อยู่ตำแหน่งเดียวกันโดยตรง การเปรียบเทียบจึงเลือกใช้วิธีการเปรียบเทียบ จุดตรวจสอบการทรุดตัวของงานระดับกับจุดตรวจสอบการทรุดตัวจาก InSAR โดยใช้วิธีการ คำนวณหาจากค่าเฉลี่ยของจุดตรวจสอบจาก InSAR ในรัศมี 50 เมตรจากหมุดระดับ จากนั้นหาค่า ต่างของอัตราการทรุดตัวของทั้ง 2 วิธีโดยวิธีการทดสอบทางสถิติ การศึกษาครั้งนี้จะใช้หมุดระดับใน การเปรียบเทียบทั้งหมด 58 หมุด คัดเลือกเฉพาะหมุดที่มีความลึกอยู่ในชั้นทรายเท่านั้น เพื่อให้ สอดคล้องกับการติดตามการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR ที่คลื่นไมโครเวฟสะท้อนกับอาคารสิ่งปลูก สร้างที่ส่วนใหญ่อยู่บนเสาเข็มมีความลึกระดับชั้นทราย หมุดวางตัวกระจายครอบคลุมพื้นที่ศึกษา

การทดสอบผลของอัตราการทรุดตัวทั้ง 2 วิธี ใช้ค่าอัตราการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR (v_{InSAR}) ที่ได้จากการเฉลี่ยรอบหมุดระดับในรัศมี 50 เมตรดังแสดงในรูปที่ 4-3 กับค่าอัตราการทรุดตัว จากงานระดับ (v_{tev}) ที่คำนวณจากค่าการทรุดตัวจำนวน 4 ปีคือ 2009 – 2012 โดยวิธี least squares โดยมี functional model แสดงในสมการ 4.1 และมีค่า standard errors ของทั้ง สองวิธี คือค่า standard errors จากงานระดับ (σ_{lev}) และ standard errors จาก InSAR (σ_{inSAR}) ที่ได้จากการประมวลผลและนำค่ามาเฉลี่ยในรัศมี 50 เมตรจากหมุดระดับ แล้วหาค่า standard deviation of the mean จากสูตร $\frac{\sigma}{\sqrt{n}}$ โดยค่า n คือจำนวนจุดจาก InSAR ที่นำมาเฉลี่ย จากค่าที่ได้ ทั้งหมดสามารถทดสอบทางสถิติ t-test (Fisher 1925)

$$\sum_{j=1}^{m} (ax_j + b - y_j)^2 = Minimum \tag{4.1}$$

การทดสอบตั้งสมมุติฐาน (hypothesis) ให้ค่าอัตราการทรุดตัวจากงานระดับเท่ากับอัตรา การทรุดตัวจาก InSAR (v_{lev} = v_{InSAR}) ทดสอบที่ค่าความเชื่อมั่น 95 % โดยเลือกสถิติที่ใช้ทดสอบ สมมุติฐานดังแสดงในสมการที่ 4.2 กำหนดขอบเขตค่าวิกฤติจากการเปรียบเทียบค่าจากตาราง t-table ของค่า degree of freedom (df) ที่คำนวณจากสูตร df = n1 + n2 – 2 จากสูตรค่า n1 คือจำนวนปีที่รังวัดงานระดับ ส่วน n2 คือจำนวนจุดจาก InSAR ที่นำมาเฉลี่ย ขอบเขตค่าวิกฤติเป็น การตั้งสมมุติฐานแบบสองทาง (Two-tailed) ค่าวิกฤติที่คำนวณได้ (t) สามารถเปรียบเทียบได้ทั้งค่า บวกและค่าลบ ผลการทดสอบทั้งหมดดังแสดงในตารางที่ 4-1

$$t = \frac{v_{InSAR} - v_{lev}}{\sqrt{\sigma^2_{InSAR} + \sigma^2_{lev}}}$$
(4.2)



รูปที่ 4-3 การเฉลี่ยจุดจากเทคนิค InSAR รอบหมุดระดับ (จุดสีน้ำเงินตรงกลาง) ในรัศมี 50 เมตร ในพื้นที่ฐานสะพานลอย ใกล้แยกลาดพร้าว เขตจตุจักร (ภาพดาวเทียมจาก Google Earth)

จากผลการทดสอบในตารางที่ 4-1 จะเห็นว่าค่าอัตราการทรุดตัวจากทั้ง 2 วิธีมีความ สอดคล้องกัน จากการเปรียบเทียบ 58 จุด ค่าเฉลี่ยของจำนวนจุดตรวจสอบจาก InSAR ที่นำมา เปรียบเทียบกับหมุดระดับอยู่ที่ 23 จุดต่อ 1 หมุดระดับ ผลการเปรียบเทียบทั้งหมดสรุปได้ดังนี้ มี จำนวน 55 จุดที่ผลทดสอบยอมรับในสมมุติฐานค่าอัตราการทรุดตัวจากงานระดับเท่ากับอัตราการ ทรุดตัวจาก InSAR และมี 3 จุดที่ปฏิเสธสมมุติฐานคือ จุดของหมุด BM.29 ตั้งอยู่ที่วัดกิ่งแก้ว ตำบล ราชาเทวะ อำเภอบางพลี จังหวัดสมุทรปราการ ผลทดสอบปรากฏว่า การทรุดตัวจากเทคนิค InSAR มีอัตราที่เร็วกว่า 5.7 มิลลิเมตรต่อปี หมุด S.7037/43 ตั้งอยู่ที่สะพานคลองชลประทาน ซอยเทศบาล บางปู 47 ตำบลท้ายบ้านใหม่ อำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการ มีค่าการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR ที่เร็วกว่าในอัตรา 2.6 มิลลิเมตรต่อปี และหมุด S.7039/43 ตั้งอยู่ที่สะพานลอยหน้าโรงเรียนเทศบาล ตำบลปากน้ำ อำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการ มีค่าการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR เร็วกว่าในอัตรา 3.5 มิลลิเมตรต่อปี ซึ่งผลการทดสอบทั้ง 58 คิดเป็นเปอร์เซ็นต์ที่ผ่านการทดสอบเป็น 94.8 %

Nia	BM. ID	InSAR mm/yr		LEV mm/yr		n n		050/	
NO.		V _{InSAR}	σ_{InSAR}	Vlev	σ_{lev}	InSAR	lev	τ	95%
1	BM.16	-0.7	0.6	-1.3	0.5	35	4	0.835	±2.026
2	BM.18	-1.0	1.9	-1.9	1.6	5	4	0.377	±2.365
3	BM.28	-1.0	0.5	-0.9	3.7	37	4	-0.013	±2.023
4	BM.29	-3.0	0.5	2.7	1.8	49	4	-3.062	±2.008
5	BM.46	-5.8	0.6	-2.9	2.3	33	4	-1.233	±2.030
6	BM.48	-4.0	0.9	-0.5	1.7	17	4	-1.866	±2.093
7	BM.56	-7.6	2.0	-8.0	4.5	5	4	0.081	±2.365
8	S.13416-1/43	-8.2	3.8	-7.2	4.9	2	4	-0.175	±2.776
9	S.13417	-8.3	1.8	-7.6	4.0	7	4	-0.148	±2.262
10	S.14632	-0.7	0.9	-1.1	1.0	12	4	0.309	±2.145
11	S.14634	-0.3	0.9	-1.3	1.4	10	4	0.621	±2.179
12	S.2259/42	-6.7	3.4	-4.9	3.6	2	4	-0.354	±2.776
13	S.6943/47	-1.6	0.5	-1.5	0.6	34	4	-0.070	±2.028
14	S.6945-1/47	-2.9	0.4	-2.7	4.7	39	4	-0.048	±2.020
15	S.7030/40	-10.2	1.9	-8.4	1.0	3	4	-0.835	±2.571
16	S.7034/40	-11.2	2.0	-12.2	2.7	9	4	0.310	±2.201
17	S.7035-3/43	-6.8	1.0	-3.2	1.8	9	4	-1.794	±2.201
18	S.7036-1/43	-6.5	1.2	-3.6	1.0	8	4	-1.813	±2.228
19	S.7037/43	-5.7	0.6	-3.0	0.4	37	4	-3.614	±2.023
20	S.7039/43	-6.3	0.6	-2.7	0.5	23	4	-4.405	±2.060

ตารางที่ 4-1 ผลการทดสอบทางสถิติของอัตราการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR กับงานระดับ

	BM. ID	InSAR mm/yr		LEV mm/yr		n	n		050(
NO.		V _{InSAR}	σ_{InSAR}	V_{lev}	σ_{lev}	InSAR	lev	τ	95%
21	S.7641/45	-5.6	0.6	-2.5	1.8	31	4	-1.650	±2.035
22	S.7644/45	-5.2	0.9	-3.1	1.5	17	4	-1.176	±2.093
23	S.7645/47	-5.2	1.4	-1.6	1.7	12	4	-1.642	±2.145
24	S.8289/43	-2.7	0.7	-2.8	0.6	22	4	0.134	±2.064
25	S.8290/43	-4.8	0.8	-4.1	0.7	29	4	-0.686	±2.040
26	S.8291/43	-4.8	0.6	-5.7	0.6	27	4	1.043	±2.045
27	S.8292/43	-5.4	0.8	-4.2	0.6	13	4	-1.231	±2.131
28	S.8306/47	-3.0	0.4	-2.5	0.7	37	4	-0.491	±2.023
29	S.8319/46	-4.0	0.7	-3.5	0.5	22	4	-0.507	±2.064
30	S.8392/34	-2.4	0.8	-1.2	3.6	18	4	-0.312	±2.086
31	S.8889/47	-6.0	1.4	-4.5	1.5	11	4	-0.735	±2.160
32	S.8896	-5.8	2.3	-7.1	1.2	20	4	0.498	±2.074
33	S.8896-2/43	-0.1	2.7	0.2	2.4	15	4	-0.082	±2.110
34	S.8993-1/47	-4.6	0.8	-7.8	1.8	24	4	1.637	±2.056
35	S.ws.01/3/47	-2.4	0.5	-3.5	4.0	36	4	0.270	±2.024
36	S.กทม.353/47	-5.7	1.6	-7.8	1.8	5	4	0.895	±2.365
37	S.กทม.365	-1.4	0.7	-3.8	1.4	22	4	1.561	±2.064
38	S.กทม.418/37	1.0	2.5	-2.9	0.9	4	4	1.511	±2.447
39	S.กทม.448/46	-2.3	1.6	-3.8	0.7	5	4	0.855	±2.365
40	S.กทม.527	-2.4	1.1	-0.9	3.7	16	4	-0.381	±2.101
41	S.กทม.530/34	-2.0	0.7	-2.9	3.9	41	4	0.223	±2.017
42	S.กทม.532/34	-4.6	1.2	-2.9	3.2	16	4	-0.496	±2.101
43	SBM.1	-5.8	0.5	-3.4	1.8	41	4	-1.290	±2.017
44	กทม.124	-3.7	1.5	-0.5	0.4	6	4	-2.081	±2.306
45	กทม.157	2.0	2.1	0.4	2.0	2	4	0.571	±2.776
46	กทม.159	0.4	0.6	-0.7	2.9	21	4	0.360	±2.069
47	กทม.160	0.4	0.6	-0.2	1.5	49	4	0.349	±2.008
48	กทม.176	-1.8	0.4	2.3	2.3	67	4	-1.800	±1.995
49	กทม.236/31	0.0	0.6	-0.5	2.3	57	4	0.225	±2.001
50	กทม.241	-0.6	0.5	-0.6	0.5	60	4	0.0	±1.999
51	กทม.242	0.5	0.6	-0.2	0.0	30	4	1.246	±2.037
52	กทม.255	-1.3	1.0	-1.1	0.1	18	4	-0.181	±2.086
53	กทม.257	-1.0	1.3	-1.2	0.3	7	4	0.174	±2.262
54	กทม.315	-5.1	0.6	-2.0	1.4	25	4	-1.945	±2.052
55	กทม.320	-2.7	0.7	-4.9	1.2	21	4	1.491	±2.069
56	กทม.322	-2.8	0.5	-3.5	0.6	45	4	0.823	±2.012
57	กทม.366	-2.3	1.5	2.0	3.7	11	4	-1.085	±2.160
58	กทม.415	0.0	0.5	1.4	2.8	50	4	-0.486	±2.007

ตารางที่ 4-1 ผลการทดสอบทางสถิติของอัตราการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR กับงานระดับ (ต่อ)

ผลการทดสอบทางสถิติเทคนิค InSAR กับงานระดับจุดที่ไม่ผ่านจากการทดสอบทั้ง 3 จุด ตั้งอยู่ในพื้นที่เขตปริมณฑล จังหวัดสมุทรปราการ จุดตรวจสอบจาก InSAR มีอัตราการทรุดตัวที่เร็ว กว่างานระดับ สาเหตุดังกล่าวมีการให้เหตุผลไว้ในงานวิจัยของ Aobpaet et al. (2013) ว่า อัตรา การทรุดตัวจาก InSAR ในพื้นที่เขตปริมณฑลจะมีอัตราที่เร็วกว่างานระดับ เนื่องจากพื้นที่ปริมณฑลมี สิ่งปลูกสร้างที่มีความหนาแน่นน้อยและมีช่องว่างระหว่างอาคารค่อนข้างมาก ทำให้มีโอกาสที่จะมี คลื่นไมโครเวฟจะสะท้อนแบบ double-bounce จากตึกสู่พื้นดิน เช่นถ้าในช่วงเวลา T1 ไป T2 อาคารมีการทรุดตัวเป็นระยะ d1 พื้นรอบอาคารซึ่งอยู่เหนือชั้นทรายจะมีการทรุดตัว d1 + d2 โดยที่ d2 คือการทรุดตัวจากน้ำหนักของพื้นที่กดทับลงไปบนผิวดินที่เป็นดินถมหรือดินเหนียว การทรุดตัว d2 คือสิ่งที่ทำให้เกิดสภาพที่ต้องเสริมขั้นบันได หรือเกิดการแยกตัวระหว่างพื้นกับอาคาร ดังที่เห็น ทั่วไป และไม่เกี่ยวข้องกับการสูบน้ำบาดาล แต่ทำให้อัตราการทรุดตัวที่ได้จาก double bounce (อาคาร+พื้นรอบอาคาร) สูงกว่า single-bounce จากอาคารดังแสดงในรูปที่ 4-4



รูปที่ 4-4 ภาพซ้ายคือการสะท้อนของคลื่นไมโครเวฟแบบ Single bounce และ double bounce ในช่วงเวลา T1 ภาพขวาคือการสะท้อนของคลื่นไมโครเวฟในเวลา T2 หลังจากเกิดการทรุดตัว d1 คือระยะการทรุดตัวของอาคาร d2 คือระยะการทรุดตัวของพื้นรอบอาคาร การสะท้อนแบบ double bounce ในช่วงเวลา T2 คือการทรุดตัวในระยะ d1+d2 ทำให้อัตราการทรุดตัวเร็วกว่าแบบ Single bounce ภาพดัดแปลงมาจาก (Aobpaet 2012) ในพื้นที่เขตปริมณฑลอาคารส่วนใหญ่มีความสูงประมาณ 2 ชั้น อาคารมีระยะห่างกัน พอสมควรโดยเฉพาะพื้นที่ที่เป็นบ้านจัดสรร อาคารเหล่านี้ก่อสร้างโดยพื้นรอบอาคารวางอยู่บนพื้นดิน ที่มีการถมใหม่ ดังนั้นการวัดอัตราการทรุดตัวที่เกิดขึ้นในบริเวณนี้จะเกิดจากการทรุดตัวของชั้นผิวดิน ซึ่งเป็นดินถมใหม่จากงานก่อสร้างที่มีการปรับตัวตามระยะเวลา รวมกับการทรุดตัวที่เกิดขึ้นในชั้น ทรายที่เกิดจากการสูบน้ำบาดาล การทรุดตัวเหล่านี้เป็นค่าที่ InSAR วัดได้ ส่วนของงานระดับ หมุดที่ ใช้ตรวจสอบเลือกจากหมุดที่มีฐานของหมุดลึกอยู่ในชั้นทราย ดังนั้นค่าการทรุดตัวที่วัดได้จากงาน ระดับมาจากการทรุดตัวที่เกิดขึ้นในชั้นกั้นน้ำหรือชั้นดินเหนียวทีอยู่ในบริเวณชั้นทราย

จากผลการตรวจสอบมีจำนวน 3 จุดที่ผลการทดสอบการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR มีอัตราที่ เร็วกว่างานระดับดังแสดงตำแหน่งในรูปที่ 4-5 เมื่อตรวจสอบพื้นที่ของจุดดังกล่าวทั้ง 3 จุดจาก ภาพถ่ายในพื้นที่จริงพบว่าพื้นที่ดังกล่าวมีอาคารสิ่งปลูกสร้างไม่ค่อยหนาแน่น อาคารสิ่งปลูกสร้างมี ความสูงไม่มาก เพราะเป็นพื้นที่ชานเมือง จุด BM.29 ตั้งอยู่ที่วัดกิ่งแก้ว ตำบลราชาเทวะ อำเภอบาง พลี จังหวัดสมุทรปราการ พื้นที่ดังกล่าวเป็นพื้นที่วัด มีอาคารที่ตั้งอยู่มีระยะห่างกันพอสมควร พื้นที่ ระหว่างอาคารลาดด้วยพื้นคอนกรีตดังแสดงในรูปที่ 4-6 ซึ่งทำให้พื้นที่ดังกล่าวเกิดปรากฏการณ์ double bounce ทำให้การทรุดตัวจาก InSAR มีอัตราที่เร็วกว่างานระดับ ในจุดของหมุด S.7037/43 ตั้งอยู่ที่สะพานคลองชลประทาน ซอยเทศบาลบางปู 47 ตำบลท้ายบ้านใหม่ อำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการ ก็เช่นกันพื้นที่บริเวณโดยรอบยังพบพื้นที่ที่เป็นอาคารชั้นเดียวและมีลาน คอนกรีตเอาไว้เป็นที่จอดรถดังแสดงในรูปที่ 4-7 จุดตรวจสอบการทรุดตัวในบริเวณนี้อาจเกิดจากการ ทรุดตัวสะสมจากชั้นผิวดิน ไปจนถึงชั้นที่มีการสูบน้ำบาดาล เพราะอาคารชั้นเดียวอาจไม่ได้มีความลึก ของเสาเข็มอยู่ในระดับชั้นทรายทำให้การทรุดตัวจาก InSAR มีอัตราที่เร็วกว่า ในส่วนของหมุด S.7039/43 ตั้งอยู่ที่สะพานลอยหน้าโรงเรียนเทศบาล ตำบลปากน้ำ อำเภอเมือง จังหวัด สมุทรปราการ บริเวณดังกล่าวพบว่าอาคารสิ่งปลูกสร้างค่อนข้างจะอยู่ใกลจากพื้นที่ดังกล่าวดังแสดง ในรูปที่ 4-8 คลื่นไมโครเวฟจะสะท้อนกับพื้นที่ถนนและทางเท้าเป็นส่วนใหญ่ ซึ่งถนนกับทางเท้านั้น เป็นสิ่งปลูกสร้างที่ไม่ได้มีเข็มลึกไปถึงชั้นทราย ดังนั้นการทรุดตัวที่เกิดขึ้นในบริเวณดังกล่าวเป็นการ ทรุดตัวสะสมรวมกันระหว่างการทรุดตัวในชั้นผิวดินรวมกับการทรุดตัวที่เกิดจากการสูบน้ำบาดาลที่ เกิดขึ้นในบริเวณชั้นกั้นน้ำที่ลึกลงไปในระดับชั้นทราย ทำให้การทรุดตัวที่วัดได้จาก InSAR มีอัตราการ ทรุดตัวที่เร็วกว่างานระดับ



รูปที่ 4-5 จุดสีแดงคือตำแหน่งหมุดระดับที่มีผลทดสอบอัตราการทรุดตัวจาก InSAR เร็วกว่างาน ระดับ



รูปที่ 4-6 ภาพถ่ายพื้นที่จริงบริเวณวัดกิ่งแก้ว จุดที่ตั้งหมุด BM.29



รูปที่ 4-7 ภาพถ่ายพื้นที่จริงบริเวณสะพานคลองชลประทาน ซอยเทศบาลบางปู 47 จุดที่ตั้งหมุด S.7037/43 (ภาพจาก Google Street View)



รูปที่ 4-8 ภาพถ่ายพื้นที่จริงบริเวณสะพานลอยหน้าโรงเรียนเทศบาลปากน้ำ จุดที่ตั้งหมุด S.7039/43

จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย Chulalongkorn University

บทที่ 5

ผลการเปรียบเทียบการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR กับงานวิจัยที่ผ่านมาและผลการเปรียบเทียบ อัตราการเปลี่ยนแปลงอัตราการทรุดตัวกับอัตราการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล

5.1 ผลการเปรียบเทียบการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR

การเปรียบเทียบครั้งนี้เป็นการสังเกตค่าอัตราการทรุดตัวที่ได้จากเทคนิค InSAR ในอดีตที่ ผ่านมาคืองานวิจัยของ Aobpaet et al. (2013) กับงานวิจัยนี้ เพื่อวิเคราะห์ดูพื้นที่ต่าง ๆ ว่ามีอัตรา การทรุดตัวเปลี่ยนแปลงไปอย่างไร มีพื้นที่ไหนบ้างที่มีการทรุดตัวช้าลงหรือเร็วขึ้น ในงานศึกษาวิจัยที่ ผ่านมาได้ศึกษาอัตราการทรุดตัวจาก InSAR ในช่วงปี 2005 – 2010 และงานวิจัยนี้ได้ศึกษาติดตาม การทรุดตัวในช่วงปี 2009 – 2012 งานวิจัยทั้ง 2 มีความต่อเนื่องกัน และพื้นที่ศึกษาส่วนใหญ่อยู่ใน พื้นที่เดียวกัน จึงมีความเหมาะสมที่จะนำผลการศึกษามาวิเคราะห์เปรียบเทียบเพื่อตรวจสอบการ เปลี่ยนแปลงการทรุดตัวที่เกิดขึ้นในพื้นที่ศึกษา

ในงานวิจัยที่ผ่านมาของ Aobpaet et al. (2013) ได้ใช้ข้อมูลภาพถ่ายดาวเทียมเรดาร์ของ RADASAT-1 จำนวน 19 ภาพ พื้นที่ศึกษา 2500 ตารางกิโลเมตรครอบคลุมพื้นที่ส่วนใหญ่ของ กรุงเทพมหานครและพื้นที่บางส่วนของจังหวัดนนทบุรี ปทุมธานีและสมุทรปราการ โดยพื้นที่ส่วน ใหญ่อยู่ในพื้นที่เดียวกันกับงานวิจัยนี้ การประมวลผลก็เช่นเดียวกันจะใช้เทคนิคเดียวกันกับงานวิจัยนี้ โดยการใช้เทคนิคของ InSAR ใน 2 วิธีร่วมกัน ได้แก่ Persistent Scatterer และ small baseline ข้อมูลที่ใช้ศึกษาเริ่มจากเดือนตุลาคมปี 2005 จนถึงเดือนมีนาคมปี 2010 จากข้อมูลงานวิจัยที่ผ่านมา มีความเหมาะสมที่จะนำมาเปรียบเทียบและวิเคราะห์ผล เพื่อให้ได้ข้อมูลการเปลี่ยนแปลงของอัตรา การทรุดตัวบริเวณต่าง ๆ ในพื้นที่ศึกษา

ผลการเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัว แสดงให้เห็นว่าในที่ในเขตกรุงเทพมหานครหลายพื้นที่มี การทรุดตัวที่ช้าลงมากในอัตรา 10 – 14 มิลลิเมตรต่อปี คือเขตบึงกุ่ม เขตลาดพร้าว เขตวังทองหลาง เขตบางกะปิ เขตคลองสามวาและเขตหนองจอก ส่วนพื้นที่อื่น ๆ ในกรุงเทพมหานครส่วนใหญ่มีการ ทรุดตัวที่ช้าเช่นเดียวกันคือในอัตรา 6 – 10 มิลลิเมตรต่อปี คือพื้นที่ในเขตจตุจักร เขตสวนหลวง เขตพระโขนง เขตบางเขนและเขตบางนา ดังแสดงในรูปที่ 5-1 ส่วนพื้นที่เขตอื่น ๆ มีการทรุดตัวเร็ว ขึ้นและช้าลงปะปนกันไปมีอัตราการทรุดตัวเร็วขึ้นประมาณ 2 - 5 มิลลิเมตรต่อปีและมีอัตราการทรุด ตัวช้าลงประมาณ 5 – 10 มิลลิเมตรต่อปี ยกเว้นพื้นที่แขวงทับยาว เขตลาดกระบัง มีการทรุดตัวเร็ว ขึ้น 2 – 7 มิลลิเมตรต่อปีดังแสดงในรูปที่ 5-1 C2 จากผลการศึกษาโดยรวมพื้นที่กรุงเทพมหานคร ทั้งหมดมีอัตราการทรุดตัวที่ช้าลงอย่างเห็นได้ชัด



รูปที่ 5-1 แสดงการเปลี่ยนแปลงอัตราการทรุดตัวในช่วงปี 2009-2012 เทียบกับอัตราในปี 2005 - 2010 โดยค่าที่เป็นบวกหมายถึงพื้นที่นั้นมีอัตราการทรุดตัวที่ช้าลง และค่าที่เป็นลบหมายถึง พื้นที่นั้นมีอัตราการทรุดตัวที่เร็วขึ้น กรอบ C คือพื้นที่ที่มีการเปลี่ยนแปลงอัตราการทรุดตัวที่น่าสนใจ ส่วนในพื้นที่เขตปริมณฑล อำเภอลำลูกกา จังหวัดปทุมธานี พื้นที่ที่มีการทรุดตัวช้าลงดัง แสดงในรูปที่ 5-1 แต่มีพื้นที่บางส่วนในตำบลบึงคำพร้อยมีอัตราการทรุดตัวเร็วขึ้นประมาณ 2 - 5 มิลลิเมตรต่อปีดังแสดงในรูปที่ 5-1 C1 ในส่วนของพื้นที่อำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการ ก็ยังพบว่า พื้นที่ส่วนใหญ่มีอัตราการทรุดตัวที่ลดลงโดยเฉพาะพื้นที่ตำบลเทพารักษ์กับตำบลบางเมือง ที่มีอัตรา การทรุดตัวลดลงมากในอัตราที่ 20 – 27 มิลลิเมตรต่อปีดังแสดงในรูปที่ 5-1 C4 มีบางพื้นที่ซึ่งเป็น ส่วนน้อยมีอัตราการทรุดตัวเร็วขึ้นคือ พื้นที่ตอนกลางของตำบลบางปูใหม่และตำบลบางปูมีการทรุด ตัวเร็วขึ้นในอัตรา 2 - 6 มิลลิเมตรต่อปีดังแสดงในรูปที่ 5-1 C6 และ C7 ส่วนพื้นที่อำเภอบางพลี จังหวัดสมุทรปราการ ในพื้นที่มีการทรุดตัวที่ช้าลงเช่นเดียวกันในอัตรา 2 – 6 มิลลิเมตรต่อปี แต่มี พื้นที่เกิดการทรุดตัวที่เร็วที่ตำบลหนองปรือ อำเภอบางพลีและตำบลศีรษะจระเข้น้อย อำเภอ บางเสาธง มีการทรุดตัวเร็วขึ้นในอัตรา 2 – 7 มิลลิเมตรต่อปีดังแสดงในรูปที่ 5-1 C3 มีในฝั่ง ตะวันออกของแม่น้ำเจ้าพระยา พื้นที่ตำบลบ้านคลองสวน อำเภอพระสมุทรเจดีย์ เกิดการทรุดตัวเร็ว ขึ้นในอัตรา 2 – 7 มิลลิเมตรต่อปีดังแสดงในรูปที่ 5-1 C5

5.2 ผลการเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวจาก InSAR กับอัตราการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล

ผลจากการเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวที่ได้จากเทคนิค InSAR ทำให้ทราบว่าพื้นที่ใดบ้าง เกิดการทรุดตัวที่เร็วขึ้นและมีพื้นที่เกิดการทรุดตัวที่ข้าลง สาเหตุการเกิดพื้นที่มีการทรุดตัวเร็วขึ้นและ ข้าลง คงให้เหตุผลมาจากการใช้น้ำบาดาลในพื้นที่นั้น ๆ พื้นที่ใดมีการใช้น้ำบาดาลมากขึ้น พื้นที่ บริเวณดังกล่าวจะเกิดการทรุดตัวในอัตราที่เพิ่มขึ้น การทรุดตัวที่เกิดขึ้นในพื้นที่กรุงเทพมหานครและ ปริมณฑลมีผลมาจากการสูบน้ำบาดาลถึง 69 เปอร์เซ็นต์ (กรมทรัพยากรน้ำบาดาล 2009) การ ทดสอบครั้งนี้เพื่อดูความสอดคล้องของข้อมูลการทรุดตัวจาก InSAR กับการเปลี่ยนแปลงของระดับ น้ำบาดาล ระดับของน้ำบาดาล ณ สถานีวัดมีการเก็บค่าอย่างต่อเนื่อง บางปีมีการเก็บค่าทุกเดือน บางปีมีการเก็บค่าในทุก ๆ 3 เดือน ซึ่งเป็นข้อมูลที่มีประโยชน์ในการใช้ตรวจสอบความสัมพันธ์การ ทรุดตัวของแผ่นดินกับการใช้น้ำบาดาล ระดับน้ำบาดาลแต่ละปีมีการเปลี่ยนแปลงค่ากันในระดับเมตร ส่วนอัตราการทรุดตัวของแผ่นดินมีอัตราการเคลื่อนตัวในระดับมิลลิเมตร ดังนั้นค่าทั้ง 2 นั้นมีความ แตกต่างกัน แต่เมื่อสาเหตุการทรุดตัวของแผ่นในพื้นที่ศึกษาการจากสาเหตุจากการสูบน้ำบาดาลเป็น หลัก การทรุดตัวย่อมแปรผันตามการเปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาล คือ เมื่อระดับน้ำบาดาลมี อัตราการลดลงที่เร็วขึ้นจากอดีต การทรุดตัวก็จะมีอัตราที่เร็วขึ้นเช่นเดียวกัน การทดสอบผลการเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR ใช้ค่าเฉลี่ยอัตราการทรุด ตัวในพื้นที่ตารางกริด 100X100 ตารางเมตร จากงานวิจัยของ Aobpaet et al. (2013) ในช่วงปี 2005 – 2010 และค่าเฉลี่ยอัตราการทรุดตัวของงานวิจัยนี้ช่วงปี 2009 – 2012 นำค่าทั้ง 2 ช่วงเวลา ในพื้นที่ตารางกริดเดียวกันหาค่าอัตราการทรุดตัวที่ต่างกันทุก ๆ ตารางกริด ค่าต่างของอัตราการทรุด ดัวที่ได้จะบอกถึงพื้นที่นั้นว่ามีอัตราการทรุดตัวที่เร็วขึ้นหรือช้าลง โดยค่าต่างจากการเปรียบดังกล่าว จะนำไปเปรียบเทียบอีกครั้งกับค่าอัตราการทรุดตัวที่เร็วขึ้นหรือช้าลง โดยค่าต่างจากการเปรียบดังกล่าว จะนำไปเปรียบเทียบอีกครั้งกับค่าอัตราการเปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาลที่ข้อมูลได้มาจาก โครงการจัดทำระบบสารสนเทศภูมิศาสตร์เพื่อการบริหารจัดการน้ำบาดาลในเขตวิกฤตการณ์น้ำ บาดาลของกรมทรัพยากรน้ำบาดาลที่มีการเก็บค่าระดับน้ำบาดาลอย่างต่อเนื่อง จากนั้นนำค่าระดับ น้ำบาตาลคำนวณหาค่าอัตราการเปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาลโดยวิธี least squares โดยมี functional model แสดงในสมการ 4.1 จะได้ค่าอัตราการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาลในช่วงปี 2005 – 2010 (v_{P0510}) กับอัตราการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาลในช่วงปี 2009 – 2012 (v_{P0912}) ดัง แสดงในตารางที่ 5-1 เพื่อทดสอบความสอดคล้องและความสัมพันธ์กันของข้อมูล เนื่องจากสาเหตุการ ทรุดตัวเกิดจากการสูบน้ำบาดาลเป็นหลัก ผลการทดสอบดังกล่าวจะต้องมีความสอดคล้องกันดังที่ กล่าวมาข้างต้น

ผลจากการทดสอบเปรียบเทียบค่าต่างของอัตราการทรุดตัวจาก InSAR ทั้ง 2 ช่วงเวลากับค่า ต่างของอัตราการเปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาลทั้ง 2 ช่วงเวลา การเปรียบเทียบใช้บ่อวัดระดับน้ำ บาดาลทั้งหมด 20 จุด อยู่ในพื้นที่จังหวัดกรุงเทพมหานคร 10 จุด อยู่ในพื้นที่จังหวัดสมุทรปราการ 9 จุด และอยู่ในพื้นที่จังหวัดปทุมธานี 1 จุดดังแสดงในรูปที่ 5-2 โดยข้อมูลมีความสัมพันธ์กันดังแสดงใน รูปที่ 5-3 การเปรียบเทียบหาความสัมพันธ์ของการเปลี่ยนแปลงอัตราการทรุดตัวกับอัตราการ เปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาลใช้วิธีการทางสถิติในการหาค่าสหสัมพันธ์ (Coefficient of Correlation) เป็นการหาค่า r จากสูตรสมการที่ 5.1 ค่าที่ได้บอกถึงระดับความสัมพันธ์เชิงเส้นของ ข้อมูล โดยจะมีค่าอยู่ระหว่าง -1 ถึง +1 โดยที่ค่าที่อยู่ใกล้ -1 หรือ +1 ถือว่ามีความสัมพันธ์กันมาก ที่สุด ส่วน 0 หมายความว่าข้อมูลทั้งสองไม่มีความสัมพันธ์กันแม้แต่น้อย ส่วนเครื่องหมายบวกหรือ เครื่องหมายลบ บ่งบอกถึงความสัมพันธ์นั้นเป็นไปตามกันหรือตรงกันข้าม



รูปที่ 5-2 แสดงการกระจายตัวของบ่อน้ำบาดาล (จุดสีม่วงเข้ม) ที่ใช้ตรวจสอบการเปลี่ยนแปลงอัตรา การทรุดตัวของแผ่นดินในช่วงปี 2005 – 2012 ในพื้นที่ศึกษา (กรอบสีน้ำเงิน)

ที่	ชื่อบ่อน้ำ	V _{P0510}	V _{P0912}	ΔV_{P}	ΔV_{InSAR}	
	บาดาล	(mm/yr)	(mm/yr)	(mm/yr ²)	(mm/yr)	
1	PD0034	-1261.7	-724.1	76.8	9.1	
2	NL0058	-1299.2	-564.6	104.9	9.3	
3	NL0006	-1796.9	-1363.5	61.9	12.1	
4	NL0059	-1536.9	-1099.9	62.4	8.2	
5	NB0011	-1399.9	-886.9	73.3	10.3	
6	NB0028	-1919.9	-1374.8	77.9	13.3	
7	NB0023	-1635.1	-1059.8	82.2	13.3	
8	NB0036	-2000.4	-959.1	148.8	12.1	
9	NL0045	-1892.3	-1673.8	31.2	7.8	
10	PD0044	-1319.4	-606.7	101.8	8.2	
11	PN0003	-1728.5	-2698.9	-138.6	3.9	
12	NB0104	-2193.9	-1842.4	50.2	5.4	
13	PD0096	-1460.2	-30.8	204.2	16.8	
14	PT0009	-1651.7	-1155.9	70.8	4.0	
15	PD0022	-903.9	-397.6	72.3	8.9	
16	NL0096	-1746.3	-824.3	131.7	16.8	
17	NB0100	-2298.5	-2664.9	-52.3	3.6	
18	PD0107	-1420.8	-1381.8	5.6	5.4	
19	NB0029	-1930.1	-1389.8	77.2	3.3	
20	NB0117	-238.0	-168.3	10.0	4.7	

ตารางที่ 5-1 แสดงค่าต่างของอัตราการทรุดตัวจาก InSAR กับค่าต่างของอัตราการเปลี่ยนแปลงของ ระดับน้ำบาดาล ของช่วงปี 2005 – 2010 กับ ปี 2009 - 2012

$$r = \frac{\sum (x_i - \bar{x})(y_i - \bar{y})}{\sqrt{\sum (x_i - \bar{x})^2 \sum (y_i - \bar{y})^2}}$$
(5.1)

ผลการทดสอบ Coefficient of Correlation หรือค่า *r* เท่ากับ 0.71 ซึ่งแสดงว่าข้อมูลทั้ง 2 มีความสัมพันธ์กันในระดับหนึ่งและมีความสัมพันธ์ไปในทิศทางเดียวกัน และมีความสอดคล้องกับงาน ศึกษาทางด้านอุทกวิทยาที่ผ่านมา ที่ได้ศึกษาอัตราการทรุดตัวจากการลดลงของระดับแรงดันน้ำในดิน เนื่องจากการสูบน้ำบาดาล (กรมทรัพยากรน้ำบาดาล 2009) จากข้อมูลการเปรียบเทียบจะเห็นว่ามี 2 จุดที่ข้อมูลมีความสัมพันธ์ตรงข้ามกันคือตำแหน่งของบ่อน้ำ NB0100 ตั้งอยู่ที่โรงเรียน พูลเจริญ วิทยาคม ตำบลบางโฉลง อำเภอบางพลี จังหวัดสมุทรปราการ มีอัตราการการทรุดตัวช้าลง 3.6 มิลลิเมตรต่อปี แต่ระดับน้ำบาดาลมีการลดลงในอัตราเร่งที่สูงขึ้น 138.6 มิลลิเมตรต่อปีกำลังสอง และ ที่บ่อน้ำ PN0003 ตั้งอยู่ที่บริเวณ วัดน้อยสุวรรณาราม ตำบลแพรกษา อำเภอเมือง จังหวัด สมุทรปราการ มีอัตราการการทรุดตัวช้าลง 3.9 มิลลิเมตรต่อปี แต่ระดับน้ำบาดาลมีการลดลงในอัตรา เร่งที่สูงขึ้น 52.3 มิลลิเมตรต่อปีกำลังสอง ซึ่งปัญหาที่ข้อมูลทั้งสองไม่สอดคล้องกันอาจเกิดจากพื้นที่ ดังกล่าวมีการสูบน้ำบาดาลมาเป็นเวลานาน ทำให้พื้นที่ดังกล่าวเกิดการทรุดตัวในอัตราคงที่



รูปที่ 5-3 กราฟแสดงความสัมพันธ์อัตราการเปลี่ยนแปลงการทรุดตัวจาก InSAR กับอัตรา การเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล

บทที่ 6 สรุปผลการศึกษา

ในบทนี้จะกล่าวถึงผลสรุปจากผลการศึกษาทั้งหมดคือ ผลการศึกษาติดตามการทรุดตัวจาก เทคนิค InSAR โดยใช้ภาพดาวเทียม TerraSAR-X ผลการเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวจาก InSAR กับงานระดับ ผลการเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวในงานวิจัยนี้กับงานวิจัยที่ผ่านมา (Aobpaet et al. 2013) และผลการเปรียบเทียบการเปลี่ยนแปลงอัตราการทรุดตัวกับอัตราการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำ บาดาล รวมไปถึงการให้ข้อเสนอแนะต่าง ๆ

6.1 สรุปผลการศึกษา

การศึกษาติดตามการทรุดตัวของแผ่นดิน เป็นการศึกษาที่มีความจำเป็นต้องใช้เวลาในการ ติดตามอย่างต่อเนื่อง การทรุดตัวที่เกิดขึ้นแต่ละปีมีอัตราการการทรุดตัวที่แตกต่างกัน บางพื้นที่มี อัตราการทรุดตัวช้าลง บางพื้นที่มีอัตราการทรุดตัวที่เร็วขึ้น ดังนั้นการติดตามการทรุดตัวย่อมไม่มีผล ตายตัว เมื่อเวลาผ่านไปพื้นที่ที่มีการทรุดตัวที่ช้าอาจจะหยุดการทรุดตัวในที่สุดหรือไม่ก็มีอัตราการ ทรุดตัวที่เพิ่มขึ้นอีก ขึ้นอยู่กับปัจจัยต่าง ๆ ณ ช่วงเวลานั้น ๆ ดังนั้นเนื่องจากการทรุดตัวที่เกิดมี ผลกระทบต่ออาคารสิ่งปลูกสร้างหรือสาธารณูปโภคแล้ว จึงจำเป็นต้องมีการศึกษาติดตามการทรุด ตัวอย่างต่อเนื่องเพื่อที่จะรับมือกับผลกระทบที่เกิดขึ้น

เทคนิค InSAR เป็นวิธีทางเลือกวิธีหนึ่งที่สามารถติดตามการทรุดตัวของแผ่นดินได้ โดยนำ เทคโนโลยีทางด้านการสำรวจข้อมูลระยะไกลในระบบเรดาร์ ซึ่งมีข้อดีหลายอย่างคือ เป็นวิธีที่ไม่ต้อง ใช้บุคลากรในการทำงานมากมาย และผลลัพธ์จุดตรวจสอบการทรุดตัวมีการกระจายที่หนาแน่นพอ จากงานวิจัยก่อนหน้านี้ที่ใช้ข้อมูลของภาพถ่ายเรดาร์ RADARSAT-1 (Aobpaet et al. 2013) ข้อมูล จาก InSAR ให้ความหนาแน่นของจุดตรวจสอบประมาณ 120 จุดต่อตารางเมตร และในงานวิจัยนี้ได้ ผลลัพธ์ความหนาแน่นของจุดตรวจสอบการทรุดตัวมากถึง 2300 จุดต่อตารางเมตร ซึ่งถือได้ว่าการใช้ InSAR ติดตามการทรุดตัวได้ให้ข้อมูลที่เป็นประโยชน์ในการศึกษาติดตามการทรุดตัวได้เป็นอย่างดี จากการใช้เทคนิค InSAR ประมวลผลภาพดาวเทียมเรดาร์ TerraSAR-X จำนวน 26 ภาพ ในช่วงปี 2009 – 2012 สรุปได้ว่าผลลัพธ์จาก InSAR สามารถให้ข้อมูลจุดตรวจสอบการทรุดตัวมาก พอที่จะใช้วิเคราะห์การทรุดตัวแต่ละพื้นที่ โดยไม่จำเป็นต้องพึ่งเทคนิคการทำ Interpolation เพื่อให้ ได้ค่าอัตราการทรุดตัวทั่วทุกพื้นที่ โดยสังเกตจากแผนที่จุดตรวจสอบการทรุดตัวจาก InSAR ที่แสดง ไว้ในรูปที่ 4-1 นั้นสามารถบอกอัตราการทรุดตัวในพื้นที่ต่างได้ค่อนข้างละเอียดในระดับหนึ่ง การทรุด ตัวที่เกิดขึ้นมีอัตราการทรุดตัวที่เร็วในพื้นที่เขตปริมณฑล ส่วนพื้นที่กรุงเทพมหานครชั้นในมีอัตราการ ทรุดตัวที่ช้า ในงานวิจัยนี้สามารถให้ค่าอัตราการทรุดตัวที่ได้จาก InSAR ที่ใหม่ขึ้นจากการศึกษาที่ผ่าน มา คือในช่วงปี 2009 – 2012

จากผลการศึกษาอัตราการทรุดตัวจาก InSAR ในช่วงปี 2009 – 2012 กรุงเทพมหานครเริ่ม มีบางพื้นที่ยกตัวสูงขึ้นในอัตรา 2 – 4 มิลลิเมตรต่อปี แต่พื้นที่ส่วนใหญ่ยังเกิดการทรุดตัวในอัตรา 5 – 10 มิลลิเมตรต่อปี ส่วนพื้นที่ปริมณฑลจังหวัดสมุทรปราการและจังหวัดปทุมธานียังพบว่ามีการ ทรุดตัวที่เร็วกว่ากรุงเทพมหานครที่อัตรา 10 – 15 มิลลิเมตรต่อปี และยังมีพื้นที่บางส่วนของจังหวัด สมุทรปราการที่มีการทรุดตัวในอัตราที่สูงประมาณ 15 – 20 มิลลิเมตรต่อปี จากการใช้ InSAR ติดตามการทรุดตัวยังพบว่าพื้นที่กรุงเทพมหานครและปริมณฑลส่วนใหญ่ยังเกิดการทรุดตัวของ แผ่นดิน ในงานศึกษาครั้งนี้ยังศึกษาวิเคราะห์พื้นที่ต่าง ๆ เพื่อหาพื้นที่เฝ้าระวังที่จะเกิดแนวโน้มเกิด การทรุดตัวที่รุนแรง โดยการเปรียบเทียบผลการศึกษาติดตามการทรุดตัวจาก InSAR กับงานวิจัยที่ ผ่านมา

จากผลการเปรียบเทียบอัตราการทรุดตัวของแผ่นดินจาก InSAR ในช่วงปี 2005 – 2010 กับ ปี 2009 – 2012 พบว่าพื้นที่ส่วนใหญ่ทั้งในกรุงเทพมหานครและปริมณฑลมีอัตราการทรุดตัวที่ช้าลง ในพื้นที่ตำบลเทพารักษ์กับตำบลบางเมือง อำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการเป็นพื้นที่มีอัตราการทรุด ตัวลดลงอย่างเห็นได้ชัดโดยในช่วงปี 2005 – 2010 บริเวณดังกล่าวมีการทรุดตัวที่สูงในอัตรา 25 – 30 มิลลิเมตรต่อปี แต่ในช่วงปี 2009 – 2012 พื้นที่ดังกล่าวมีการทรุดตัวที่ช้าในอัตรา 5 - 10 มิลลิเมตรต่อปี แต่ยังมีพื้นที่ต้องเฝ้าระวังในเขตปริมณฑลอีก 2 – 3 แห่งที่มีอัตราการทรุดตัวเร็วขึ้น คือทางทิศตะวันออกเฉียงใต้ของเขตลาดกระบัง กรุงเทพมหานคร ตอนกลางของตำบลบางปู อำเภอ เมือสมุทรปราการ ตำบลหนองปรือ อำเภอบางพลี จังหวัดสมุทรปราการ ทรุดตัวเร็วขึ้นในอัตรา 2 – 7 มิลลิเมตรต่อปี ถึงแม้ข้อมูลจุดตรวจสอบการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR จากทั้ง 2 งานวิจัยได้ทำการทดสอบ เปรียบเทียบกับงานระดับแล้วมีผลที่น่าเชื่อถือ แต่ผลการเปรียบเทียบค่าอัตราการทรุดตัวของทั้ง 2 ช่วงเวลาก็ยังมีความจำเป็นที่จะต้องตรวจสอบความสอดคล้องกับข้อมูลที่เป็นสาเหตุของการทรุดตัวที่ เกิดขึ้น คือการใช้น้ำบาดาล กรมทรัพยากรน้ำบาดาลได้เก็บข้อมูลการเปลี่ยนแปลงของระดับน้ำ บาดาลอย่างต่อเนื่อง ข้อมูลดังกล่าวมีความเชื่อมโยงกับอัตราการทรุดตัว ในการศึกษาพื้นที่เกิดการ ทรุดตัวที่เร็วขึ้นหรือช้าลงย่อมมีผลจากการเปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาลที่เกิดจากการสูบน้ำ บาดาลในพื้นที่นั้น ๆ จากการเปรียบเทียบค่าการเปลี่ยนแปลงอัตราการทรุดตัวของ InSAR ใน 2 ช่วง ปี กับอัตราการเปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาล ผลทดสอบทางสถิติในการหาค่าสหสัมพันธ์ของ ข้อมูลคือ Coefficient of Correlation มีค่าเท่ากับ 0.71 ข้อมูลทั้ง 2 มีความสัมพันธ์กันในระดับหนึ่ง

จากการศึกษาติดตามการทรุดตัวโดยใช้เทคนิค Time-series InSAR ไม่ว่าจะเป็นการศึกษา ในอดีตหรือในงานศึกษานี้ ข้อมูลที่ได้จาก InSAR เป็นข้อมูลที่น่าเชื่อถือเนื่องจากมีการตรวจสอบกับ งานระดับ (Aobpaet et al. 2013, Dang et al. 2011, Luo et al. 2014) และการตรวจสอบจาก เทคนิค GPS (Kim et al. 2015, Ng et al. 2012) แล้วว่ามีความสอดคล้องกัน เทคนิค InSAR ยัง เป็นวิธีการหนึ่งจากหลาย ๆ วิธีที่มีประโยชน์ในการศึกษาติดตามการทรุดตัวของแผ่นดิน ดังนั้นเทคนิค InSAR จึงเป็นวิธีการที่ต้องมีการศึกษาวิจัยและพัฒนาอย่างต่อเนื่อง เพื่อให้เกิดประโยชน์ในการนำมา ศึกษาในด้านต่าง ๆ ในอนาคต

HULALONGKORN UNIVERSITY

6.2 ข้อเสนอแนะ

6.2.1 ในประเทศไทยมีการใช้ InSAR ติดตามการทรุดตัวในพื้นที่กรุงเทพมหานครและ บางส่วนของเขตปริมณฑลมาหลายครั้งแล้ว แต่ยังขาดการการศึกษาจังหวัดในเขตปริมณฑลที่มี แนวโน้มจะเกิดการทรุดตัวเช่นจังหวัดสมุทรสาคร จังหวัดนนทบุรี เป็นต้น เนื่องจากผลการศึกษาครั้ง นี้พบว่าพื้นที่บางส่วนของเขตปริมณฑลที่อยู่ในพื้นที่ศึกษาเกิดการทรุดตัว

6.2.2 การติดตามการทรุดตัวในพื้นที่กรุงเทพมหานครจะเห็นได้ว่าพื้นที่เริ่มทรุดตัวน้อยลง แต่ปัญหาการทรุดตัวขนาดใหญ่ยังเกิดขึ้นในพื้นที่เขตปริมณฑล ซึ่งมีปัญหา double-bounce ทำให้ ค่าจาก InSAR เร็วกว่าค่าจริง ในอนาคตควรมีการศึกษาหาวิธีการแก้ไขปัญหานี้ 6.2.3 อัตราการเปลี่ยนแปลงการทรุดตัวจากเทคนิค InSAR มีความสัมพันธ์กับอัตราการ เปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาล เมื่อนำ InSAR ติดตามการทรุดตัวในพื้นที่ต่าง ๆ ที่มีการสูบน้ำ บาดาล InSAR สามารถบอกถึงพื้นที่ที่มีการลักลอบสูบน้ำบาดาลได้



จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย Chulalongkorn University

รายการอ้างอิง

ภาษาไทย

กรมทรัพยากรน้ำบาดาล (2009) โครงการศึกษาหาสาเหตุการทรุดตัวของแผ่นดินบริเวณ กรุงเทพมหานครและปริมณฑล. รายงานฉบับสมบูรณ์. กรุงเทพมหานคร.

กรมทรัพยากรน้ำบาดาล (2012) โครงการสำรวจ และศึกษาการทรุดตัวของแผ่นดินอย่างเป็นระบบใน เขตวิกฤตการณ์น้ำบาดาล. รายงานฉบับสมบูรณ์. กรุงเทพมหานคร.

กองยีออเดซี่และยีออฟิสิกส์ (2012) รายงานผลการสำรวจระดับการทรุดตัวของพื้นดินในเขต กรุงเทพมหานครและปริมณฑล. กรมแผนที่ทหาร. กรุงเทพมหานคร.

ปวัน ภิรมย์ทอง, อิทธิ ตริสิริสัตยวงศ์ และอนุเผ่า อบแพทย์ (2015) การตรวจหาอัตราการทรุดตัวของ แผ่นดินในช่วงปี ค.ศ. 1996-2000 และแนวโน้มการทรุดตัวบริเวณกรุงเทพมหานครและ ปริมณฑลด้วยเทคนิคอนุกรมเวลาอินซาร์. การประชุมวิชาการวิศวกรรมโยธาแห่งชาติ ครั้งที่ *20* ชลบุรี.

สรศักดิ์ ชัยทวี, อิทธิ ตริสิริสัตยวงศ์ และอนุเผ่า อบแพทย์ (2014) การติดตามการทรุดตัวของแผ่นดิน ในพื้นที่ฝั่งตะวันออกของกรุงเทพมหานครและปริมณฑลโดยเทคนิค Time-Series InSAR. การประชุมวิชาการวิศวกรรมโยธาแห่งชาติครั้งที่ *19* มหาวิทยาลัยขอนแก่น.

ภาษาอังกฤษ

าลงกรณ์มหาวิทยาลัย

- Aobpaet, A. (2012) Insar time series analysis for land subsidence monitoring in Bangkok and its vicinity area. *Doctoral dissertation* Department of Survey Engineering, Faculty of Engineering, Chulalongkorn University.
- Aobpaet, A., M. C. Cuenca, A. Hooper and I. Trisirisatayawong (2013) InSAR time-series analysis of land subsidence in Bangkok, Thailand. *International Journal of Remote Sensing*, 34, 2969-2982.
- Chaussard, E., S. Wdowinski, E. Cabral-Cano and F. Amelung (2014) Land subsidence in central Mexico detected by ALOS InSAR time-series. *Remote Sensing of Environment,* 140, 94-106.

- Cigna, F., B. Osmanoğlu, E. Cabral-Cano, T. H. Dixon, J. A. Ávila-Olivera, V. H. Garduño-Monroy, C. DeMets and S. Wdowinski (2012) Monitoring land subsidence and its induced geological hazard with Synthetic Aperture Radar Interferometry: A case study in Morelia, Mexico. *Remote Sensing of Environment*, 117, 146-161.
- Dang, Y., H. Gong, X. Li, B. Chen and J. Li (2011) The Analysis of Land Subsidence in Tianjin Basing on Interferometric Synthetic Aperture Radar InSAR Technique. *Multimedia Technology (ICMT)*, 5116 - 5120.
- Dehghani, M., M. J. Valadan Zoej, A. Hooper, R. F. Hanssen, I. Entezam and S. Saatchi (2013) Hybrid conventional and Persistent Scatterer SAR interferometry for land subsidence monitoring in the Tehran Basin, Iran. *ISPRS Journal of Photogrammetry and Remote Sensing*, 79, 157-170.
- Di Traglia, F., T. Nolesini, E. Intrieri, F. Mugnai, D. Leva, M. Rosi and N. Casagli (2014) Review of ten years of volcano deformations recorded by the ground-based InSAR monitoring system at Stromboli volcano: a tool to mitigate volcano flank dynamics and intense volcanic activity. *Earth-Science Reviews*, 139, 317-335.
- Fisher, R. A. (1925) Applications of Student's Distribution. *Reproduced with permission of Metron*, 5, 90-104.
- Ge, L., A. H.-M. Ng, X. Li, H. Z. Abidin and I. Gumilar (2014) Land subsidence characteristics of Bandung Basin as revealed by ENVISAT ASAR and ALOS PALSAR interferometry. *Remote Sensing of Environment,* 154, 46-60.
- Gumilar, I., H. Z. Abidin, H. Andreas, M. Sidiq and Y. Fukuda (2014) Land Subsidence, Groundwater Extraction, and Flooding in Bandung Basin (Indonesia). *Earth on the Edge: Science for a Sustainable Planet*, 139, pp 167-173.
- Heleno, S. I. N., L. G. S. Oliveira, M. J. Henriques, A. P. Falcão, J. N. P. Lima, G. Cooksley, A. Ferretti, A. M. Fonseca, J. P. Lobo-Ferreira and J. F. B. D. Fonseca (2011) Persistent Scatterers Interferometry detects and measures ground subsidence in Lisbon. *Remote Sensing of Environment*, 115, 2152-2167.
- Hooper, A. (2008) A multi-temporal InSAR method incorporating both persistent scatterer and small baseline approaches. *Geophysical Research Letters*, 35.

- Hooper, A., P. Segall and H. Zebker (2007) Persistent scatterer interferometric synthetic aperture radar for crustal deformation analysis, with application to Volcán Alcedo, Galápagos. *Journal of Geophysical Research*, 112.
- Hu, J., Z.-W. Li, J. Li, L. Zhang, X.-L. Ding, J.-J. Zhu and Q. Sun (2014) 3-D movement mapping of the alpine glacier in Qinghai-Tibetan Plateau by integrating D-InSAR, MAI and Offset-Tracking: Case study of the Dongkemadi Glacier. *Global and Planetary Change*, 118, 62-68.
- JICA (1995) The Study on Management of Groundwater and Land Subsidence in the Bangkok Metropolitan Area and Its Vicinity. *Department of Mineral resources*.
- Kim, J.-W., Z. Lu, Y. Jia and C. K. Shum (2015) Ground subsidence in Tucson, Arizona, monitored by time-series analysis using multi-sensor InSAR datasets from 1993 to 2011. ISPRS Journal of Photogrammetry and Remote Sensing, 107, 126-141.
- Liu, G., H. Jia, u. Nie, T. Li, R. Zhang, B. Yu and Z. Li (2014) Detecting Subsidence in Coastal Areas by Ultrashort-Baseline TCPInSAR on the Time Series of High-Resolution TerraSAR-X Images. *IEEE Transactions on Geoscience and Remote Sensing*, 52, 1911 - 1923.
- Luo, Q., D. Perissin, H. Lin, Y. Zhang and W. Wang (2014) Subsidence Monitoring of Tianjin Suburbs by TerraSAR-X Persistent Scatterers Interferometry. *IEEE Journal of Selected Topics in Applied Earth Observations and Remote Sensing*, 1642 - 1650.
- Ng, A. H.-M., L. Ge and X. Li (2015) Assessments of land subsidence in the Gippsland Basin of Australia using ALOS PALSAR data. *Remote Sensing of Environment*, 159, 86-101.
- Ng, A. H.-M., L. Ge, X. Li, H. Z. Abidin, H. Andreas and K. Zhang (2012) Mapping land subsidence in Jakarta, Indonesia using persistent scatterer interferometry (PSI) technique with ALOS PALSAR. *International Journal of Applied Earth Observation and Geoinformation*, 18, 232-242.
- Phien-wej, N., P. H. Giao and P. Nutalaya (2006) Land subsidence in Bangkok, Thailand. *Engineering Geology*, 82, 187-201.

- Qu, F., Z. Lu, Q. Zhang, G. W. Bawden, J.-W. Kim, C. Zhao and W. Qu (2015) Mapping ground deformation over Houston–Galveston, Texas using multi-temporal InSAR. *Remote Sensing of Environment*, 169, 290-306.
- Samsonov, S., N. d'Oreye and B. Smets (2013) Ground deformation associated with post-mining activity at the French–German border revealed by novel InSAR time series method. *International Journal of Applied Earth Observation and Geoinformation,* 23, 142-154.
- Takaya, Y. (1968) Quaternary Outcrops in the Central Plain of Thailand. *Geology and Mineral resources in Thailand and Malaya, Report on Research in Southeast Asia*.
- Tesauro, M., P. Berardino, R. Lanari, E. Sansosti, G. Fornaro and G. Franceschetti (2000) Urban subsidence inside the city of Napoli (Italy) Observed by satellite radar interferometry. *Geophysical Research Letters*, 27, 1961-1964.
- Tung, H. and J.-C. Hu (2012) Assessments of serious anthropogenic land subsidence in Yunlin County of central Taiwan from 1996 to 1999 by Persistent Scatterers InSAR. *Tectonophysics*, 578, 126-135.
- Wang, C., X. Ding, Q. Li, X. Shan, W. Zhu, B. Guo and P. Liu (2015) Coseismic and postseismic slip models of the 2011 Van earthquake, Turkey, from InSAR, offset-tracking, MAI, and GPS observations. *Journal of Geodynamics*, 91, 39-50.
- Yang, C.-s., Q. Zhang, C.-y. Zhao, Q.-l. Wang and L.-y. Ji (2014) Monitoring land subsidence and fault deformation using the small baseline subset InSAR technique: A case study in the Datong Basin, China. *Journal of Geodynamics*, 75, 34-40.




ภาคผนวก ก

การประมวลผล Time-series InSAR

จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย Chulalongkorn University

การประมวลผล Time-series InSAR

1. ซอฟท์แวร์และส่วนเสริมที่ใช้ในการประมวลผล InSAR ทำงานในระบบปฏิบัติการ LINUX

1.1 DORIS	(Software)
1.2 StaMPS	(Software)
1.3 Matlab	(Software)
1.4 Getorb	(Extension)
1.5 Snaphu	(Extension)
1.6 Triangle	(Extension)

- 2. ขั้นตอนการติดตั้งซอฟท์แวร์
 - 2.1 ติดตั้งส่วนเสริมของระบบปฏิบัติการ LINUX ที่จำเป็นต้องใช้ โดยเขียนคำสั่งดังต่อไปนี้ใน terminal (ต้องเชื่อมต่ออินเตอร์เน็ต)
 - sudo apt-get update

sudo apt-get upgrade

sudo apt-get install build-essential

sudo apt-get install gfortran

sudo apt-get install tcsh

sudo apt-get install ia32-libs

sudo apt-get install pbuilder

sudo pbuilder create --distribution edgy --debootstrapopts arch --

debootstrapopts i386

sudo apt-get install gmt

sudo apt-get install gv

sudo apt-get install gawk

sudo apt-get install xorg-dev

sudo apt-get install gdal-bin

sudo apt-get install python-gdal

sudo apt-get install libc-dev-i386

sudo apt-get install gcc-4.3-multilib gcc-multilib lib32gompl libc6-dev-i386

2.2 ติดตั้งซอฟท์แวร์ DORIS

ใช้ terminal โดยคำสั่ง cd ไปยังแฟ้ม doris src จากนั้นให้ใช้คำสั่งติดตั้งดังต่อไปนี้ ตามลำดับ

> ./configure sudo make sudo make install จากนั้น cd ไปยังแฟ้ม SARtools ใช้คำสั่งติดตั้งดังต่อไปนี้ตามลำดับ sudo make sudo make install ต่อมาให้ cd ไปยังแฟ้ม Envisat_tools ใช้คำสั่งติดตั้งดังต่อไปนี้ตามลำดับ sudo make ถ้าเกิด error ให้แก้ไข makefile จาก gcc เป็น gfortran sudo make install

2.3 ติดตั้ง Extension Getorb

ใช้ terminal โดยคำสั่ง cd ไปยังแฟ้ม getorbits จากนั้นให้ใช้คำสั่งติดตั้งดังต่อไปนี้

ตามลำดับ

sudo make clean sudo make sudo make install

2.4 ติดตั้ง Extension snaphu

ใช้ terminal โดยคำสั่ง cd ไปยังแฟ้ม snaphu จากนั้นให้ใช้คำสั่งติดตั้งดังต่อไปนี้

ตามลำดับ

sudo make clean sudo make sudo make install

2.5 ติดตั้ง Extension triangle

ใช้ terminal โดยคำสั่ง cd ไปยังแฟ้ม snaphu จากนั้นให้ใช้คำสั่งติดตั้งดังต่อไปนี้ sudo make

2.6 ติดตั้งซอฟท์แวร์ StaMPS

ใช้ terminal โดยคำสั่ง cd ไปยังแฟ้ม StaMPS จากนั้นให้ใช้คำสั่งติดตั้งดังต่อไปนี้ ตามลำดับ

sudo make

sudo make install

้ต่อมาให้แก้ไขไฟล์ StaMPS_CONFIG.bash เพื่อให้ซอฟท์แวร์ทั้งหมดทำงาน

เชื่อมโยงกัน

export STAMPS="/home/cu/software/StaMPS_v3.3b1" export GETORB_BIN="/home/cu/software/getorb" export DORIS_BIN="/home/cu/software/doris_v406beta2/bin" export TRIANGLE_BIN="/home/cu/software/triangle" export SNAPHU_BIN="/home/cu/software/snaphu-v1.4.2/bin"

(cu/insar คือ ชื่อแฟ้มที่เก็บซอฟท์แวร์ ควรเปลี่ยนแปลงให้เหมือนกับชื่อของเครื่อง

ปัจจุบัน)

2.7 ติดตั้งซอฟท์แวร์ Matlab

ใช้ terminal โดยคำสั่งติดตั้งดังต่อไปนี้

sudo sh /home/cu/insar/StaMPS/matlab/install

(cu/insar คือ ชื่อแฟ้มที่เก็บซอฟท์แวร์ ควรเปลี่ยนแปลงให้เหมือนกับชื่อของเครื่อง

ปัจจุบัน)

จากนั้นจะมีหน้าต่างซอฟท์แวร์ matlab แสดงออกมา ให้ทำการติดตั้งเหมือนระบบ Windows จนเสร็จ ให้เข้าไปแก้ไข bashrc file ของระบบปฏิบัติการ โดยเพิ่มข้อความด้านล่างนี้

source /home/cu/insar/StaMPS/StaMPS_CONFIG.bash PATH=\$PATH:/home/cu/insar/StaMPS/matu2k8b/bin:\$PATH export PATH (cu/insar คือ ชื่อแฟ้มที่เก็บซอฟท์แวร์ ควรเปลี่ยนแปลงให้เหมือนกับชื่อของเครื่อง ปัจจุบัน)

3. การประมวลผล Time-series InSAR

 สร้างแฟ้มงานที่ต้องการประมวลผล โดยมีแฟ้มย่อยคือข้อมูลภาพดาวเทียมทั้งหมดและ แบบจำลองความสูงภูมิประเทศเชิงเลขดังแสดงในรูปที่ ก-1

Computer	• BHome Project			<	>	Q Search
Mome						
🔤 Desktop						
Documents						
Downloads	DATA_TerraSAR_X	DEM				
Music						
Pictures						
Uideos						
🔄 File System						
🗒 Trash						
Network						
🔟 nas 🛛 🔺						
Browse Net						

รูปที่ ก-1 การเตรียมแฟ้มข้อมูลก่อนการประมวลผล

3.2 ใช้ terminal โดย cd ไปยังแฟ้ม Project ที่มีข้อมูลภาพดาวเทียมเรดาร์กับ DEM จากนั้นให้ ใช้คำสั่ง link_slcs ตามด้วย part ข้อมูลดาวเทียม เช่น

link_slcs /home/cu/Project/TerraSAR_X

สังเกตในแฟ้มข้อมูลจะมีไฟล์ชื่อ SLC ขึ้นมา ซึ่งข้างในแฟ้มจะมีไฟล์ชื่อเดียวกันกับข้อมูลภาพ ดาวเทียม TerraSAR_X เนื่องจากข้อมูลมีการเชื่อมโยงกัน (ขั้นตอนนี้ใช้กับดาวเทียมรุ่นใหม่เช่น TerraSAR-X, Cosmo-Skymed และ RADARSAT-2 ถ้าหากเป็นดาวเทียม RADARSAT-1 ERS1/2 ให้ข้ามขั้นตอนนี้ไปได้เลย แต่ให้ใช้แฟ้มภาพดาวเทียมเรดาร์ต้นฉบับประมวลผลได้เลย)

3.3 ใช้ cd เข้าไปในแฟ้ม SLC และเข้าไปในแฟ้มภาพที่เลือกเป็นภาพหลัก (แนะนำให้เลือกภาพที่ อยู่กลาง) เมื่อเรียบร้อยให้ใช้คำสั่ง

Step_read_whole_XXX (XXX คือชื่อดาวเทียมที่ประมวลผลมีดังนี้ TSX, RSAT, RSAT2, ERS, Envisat และ CSK)

3.4 ให้สร้างไฟล์ชื่อ master crop.in ลงในแฟ้มภาพหลัก แล้วพิมพ์ค่าจุดภาพที่ต้องการจะตัด ภาพคือ first_l และ last_l ค่าเริ่มต้นและสิ้นสุด azimuth line numbers, first_p และ last_p เป็นค่าเริ่มต้นและสิ้นสุด range pixels ตัวอย่างเช่น

first_l1001last_l28900first_p1001last_p15550

ต่อจากนั้นให้ใช้คำสั่ง step_master_read ใน terminal เมื่อเสร็จให้ออกจากแฟ้มภาพหลัก มาแฟ้มภาพทั้งหมด (SLC) โดยใช้คำสั่ง cd .. จากนั้นใช้คำสั่ง make_read เมื่อเสร็จภาพทั้งหมดถูก ตัดให้มีขนากเท่ากับภาพหลัก แล้แฟ้มใหม่เกิดขึ้นชื่อ INSAR_ตามด้วยชื่อวันที่ของภาพหลักดังแสดง ตัวอย่างในรูปที่ ก-2



รูปที่ ก-2 แฟ้ม INSAR_20100206 ถูกสร้างหลังจากตัดภาพ

3.5 ให้ cd ไปยังแฟ้ม INSAR_20100206 แล้วให้สร้างไฟล์ชื่อ dummy.slc.rsc เปิดขึ้นมาให้ใส่ ค่า HEADING ของภาพตัวอย่างเช่น

HEADING -167

(ถ้าใช้ข้อมูลภาพ TerraSAR-X ให้ข้ามขั้นตอนนี้ไปเนื่องจากโปรแกรมจะสร้างให้อัตโนมัติ)

3.6 แก้ไขไฟล์ timing.dorisin ในแฟ้ม INSAR_20100206 เพื่อให้ข้อมูลการประมวลผลเชื่อมโยง กับข้อมูล DEM ดังแสดงในรายการข้างล่าง

real4
/home/cu/Project/DEM/Bangkok.dem
4801 4801 // rows cols
0.000833333 0.000833333 // posting in degrees
13 42 // lat and lon of upper left
-9999

ให้ปรับค่าอักษรสีแดงตามค่าในข้อมูลเชิงคุณลักษณะของ DEM

3.6 ประมวลผลคำสั่ง step_master_timing ขั้นตอนนี้ใช้เวลาค่อนข้างนาน สามารถประมวลผล คำสั่ง make orbits, make coarse และ make coreg ตามลำดับควบคู่ไปได้

3.7 ประมวลผลคำสั่ง make_dems และ make_resample ตามลำดับ

3.8 ประมวลผลคำสั่ง make_ifgs เป็นการสร้าง interferogram ของคู่ภาพหลักกับภาพทั้งหมด เมื่อเสร็จสามารถดู interferogram ทั้งหมดได้โดยเปิดซอฟท์แวร์ matlab ขึ้นมาแล้วให้ใส่คำสั่ง plot_all_ifgs ก็จะได้ภาพดังแสดงในรูปที่ ก-3

3.9 ให้ cd ไปในแฟ้มภาพ slave แฟ้มใดก็ได้ในแฟ้ม INSAR_20100206 จากนั้นให้ใช้คำสั่ง

Step_geo (แฟ้มเดียวเท่านั้น)



รูปที่ ก-3 interferogram คู่ภาพทั้งหมดแบบ single master

3.10 ให้ cd กลับมายังแฟ้ม INSAR_20100206 อีกครั้งด้วยคำสั่ง cd .. จากนั้นประมวลผลด้วย คำสั่ง mt_prep 0.4 3 2 50 200

0.4	=	amplitude dispersion (ค่าควรอยู่ระหว่าง 0.4 – 0.42)
3	=	number of patches in range (default 1)
2	=	number of patches in azimuth, (default 1)
50	=	overlapping pixels between patches in range (default 50)
200	=	overlapping pixels between patches in azimuth (default 200)

3.11 เปิดซอฟท์แวร์ matlab โดยพิมพ์ matlab ลงใน terminal จากนั้น หน้าต่าง matlab จะ แสดงออกมา แล้วให้ตรวจสอบค่าพารามิเตอร์ในการประผลโดยใช้คำสั่ง >>getparm สามารถแก้ไขพารามิเตอร์ได้โดยใช้คำสั่ง >>setparm('param name',param value)

3.12 ประมวลผลโดยใช้คำสั่ง >>stamps ระบบจะประมวลผลขั้นตอนทั้งหมดจนเสร็จอาจจะใช้ เวลานานเป็นวันหรือบางข้อมูลอาจใช้เวลาเป็นสัปดาห์ หรืออาจจะประมวลผลทีละขั้นตอนซึ่งการ ประมวลผลจะแบ่งเป็น 8 ขั้นตอน โดยใช้คำสั่ง >>stamps (1,3) หมายความว่าจะประมวลผล ขั้นตอนที่ 1 ถึงขั้นที่ 3 3.13 เมื่อประมวลผลเสร็จสามารถพล็อตกราฟดูผลการได้โดยใช้คำสั่ง >ps_plot('v-do',4)

'V'	=	mean LOS velocity (MLV) in mm/yr
'd'	=	for spatially correlated DEM error (rad/m)
'o'	=	for orbital ramps
ส่วนเลข	เ 4 คือภา	าพพื้นหลังสามารถเปลี่ยนได้หลายแบบดังนี้
-1	=	outputs the data to a .mat file instead of plotting
0	=	black background, lon/lat axes
1	=	white background, lon/lat axes (default)
2	=	shaded relief topo, lon/lat axes
3	=	3D topo, lon/lat axes
4	=	mean amplitude image
5	=	mean amplitude image, brightness showing through PS

6 = white background, xy axis (rotated lon/lat)

หลังจากสั่งพล็อตข้างต้นแล้วระบบจะแสดงผลออกมาดังแสดงในรูปที่ ก-4 ผลลัพธ์ข้างต้นยัง เป็นการเคลื่อนตัวในทิศทางของ line of sight (LOS)

3.14 การประมวลผลวิธี Small baselines เริ่มจากเปิด terminal แล้ว cd ไปยังแฟ้ม INSAR_20100206 ให้พิมพ์คำสั่ง mt_extract_info

3.15 เปิดซอฟท์แวร์ matlab แล้วใช้คำสั่ง >>ps_load_info ตามด้วย >>sb_find ซอฟท์แวร์ จะจับคู่ภาพแบบหลาย master ดังแสดงในรูปที่ ก-5



รูปที่ ก-4 ผลจากการพล็อตในวิธี PS ด้วยคำสั่ง >>ps_plot('v-do',4)



รูปที่ ก-5 จับคู่ภาพวิธี Small baselines สามารถแก้ไขการจับคู่ภาพได้โดยเข้าไปแก้ไขในไฟล์ชื่อ small_baselines.list

3.16 สร้าง interferogram วิชี Small baselines โดยใช้คำสั่ง make_small_baselines. ระบบจะสร้างแฟ้ม interferogram ของวิชี small baseline ชื่อว่า SMALL_BASELINES

3.17 ให้ cd เข้าไปในแฟ้ม SMALL_BASELINES ให้ใช้คำสั่ง mt_prep 0.6 3 2 50 200

0.6	=	amplitude difference dispersion (0.6 is reasonable)
3	=	number of patches in range (default 1)
2	=	number of patches in azimuth, (default 1)
50	=	overlapping pixels between patches in range (default50)
200	=	overlapping pixels between patches in azimuth (default200)

3.17 หลังจากนี้ให้ทำตามขั้นตอนในข้อที่ 3.12 – 3.13 เมื่อเสร็จจะได้ผลลัพธ์ออกมาดังแสดงใน รูปที่ ก-6 จากนั้นจะเป็นขั้นตอนการ Combined ทั้ง 2 วิธีเข้าด้วยกัน โดยเปิด matlab ให้ cd ไปยัง แฟ้ม INSAR_20100206 ให้ใช้คำสั่ง ps_sb_merge ระบบจะสร้างแฟ้มข้อมูลที่ชื่อ MERGED ขึ้นมา



รูปที่ ก-6 ผลจากการพล็อตในวิธี Small baselines ด้วยคำสั่ง >>ps_plot('v-do',4)

3.18 ให้ cd ไปยังแฟ้ม MERGED จากนั้นให้ประมวลผลโดยใช้คำสั่ง >>stamps(6,8) สามารถ ตรวจดูผลได้ตามข้อที่ 3.13 ถ้าหากผลออกมาเป็นที่น่าพอใจก็สามารถ export ผลการประมวลผล เป็นไฟล์ text ได้ จากนั้นก็สามารถนำเข้าระบบสารสนเทศภูมิศาสตร์เพื่อนำไปวิเคราะห์ผลต่อไป



ภาคผนวก ข ข้อมูลการติดตามการทรุดตัวโดยเทคนิคงานระดับ

จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย Chulalongkorn University

4	ที่ หมุด	จังหวัด	2009	2010	2011	2012	อัตราการทรุดตัว	SD
ท			(m)	(m)	(m)	(m)	(mm/yr)	(mm/yr)
1	BM.16	กรุงเทพฯ	1.709	1.710	1.708	1.705	-1.3	0.5
2	BM.18	กรุงเทพฯ	0.881	0.884	0.882	0.875	-1.9	1.6
3	BM.28	กรุงเทพฯ	1.630	1.643	1.638	1.628	-0.9	3.7
4	BM.29	สมุทรปราการ	1.458	1.468	1.463	1.469	2.7	1.8
5	BM.46	ปทุมธานี	3.400	3.388	3.392	3.389	-2.9	2.3
6	BM.48	ปทุมธานี	2.482	2.484	2.487	2.479	-0.5	1.7
7	BM.56	กรุงเทพฯ	2.154	2.136	2.147	2.124	-8.0	4.5
8	S.13416-1/43	ปทุมธานี	4.553	4.536	4.549	4.525	-7.2	4.9
9	S.13417	ปทุมธานี	4.243	4.226	4.235	4.214	-7.6	4.0
10	S.14632	กรุงเทพฯ 🔍	2.724	2.720	2.718	2.721	-1.1	1.0
11	S.14634	กรุงเทพฯ	5.421	5.416	5.413	5.417	-1.3	1.4
12	S.2259/42	ปทุมธานี	2.889	2.868	2.873	2.871	-4.9	3.6
13	S.6943/47	สมุทรปราการ	3.792	3.791	3.791	3.787	-1.5	0.6
14	S.6945-1/47	สมุทรปราการ	1.638	1.624	1.617	1.632	-2.7	4.7
15	S.7030/40	สมุทรปราการ	1.441	1.430	1.421	1.416	-8.4	1.0
16	S.7034/40	สมุทรปราการ	1.569	1.549	1.536	1.533	-12.2	2.7
17	S.7035-3/43	สมุทรปราการ	2.476	2.468	2.464	2.467	-3.2	1.8
18	S.7036-1/43	สมุทรปราการ	1.339	1.332	1.328	1.328	-3.6	1.0
19	S.7037/43	สมุทรปราการ	1.508	1.504	1.502	1.499	-3.0	0.4
20	S.7039/43	สมุทรปราการ	1.637	1.633	1.630	1.629	-2.7	0.5
21	S.7641/45	ปทุมธานี	5.569	5.559	5.560	5.560	-2.5	1.8
22	S.7644/45	ปทุมธานี	5.109	5.101	5.099	5.100	-3.1	1.5
23	S.7645/47	ปทุมธานี	5.023	5.016	5.014	5.018	-1.6	1.7
24	S.8289/43	สมุทรปราการ	2.287	2.282	2.282	2.277	-2.8	0.6
25	S.8290/43	สมุทรปราการ	2.030	2.023	2.022	2.017	-4.1	0.7
26	S.8291/43	สมุทรปราการ	2.239	2.231	2.227	2.222	-5.7	0.6
27	5.8292/43	สมุทรปราการ	2.140	2.134	2.130	2.128	-4.2	0.6
28	S.8306/47	สมุทรปราการ	2.273	2.272	2.270	2.265	-2.5	0.7
29	S.8319/46	กรุงเทพฯ	0.794	0.790	0.788	0.783	-3.5	0.5
30	S.8392/34	กรุงเทพฯ	2.111	2.104	2.097	2.110	-1.2	3.6
31	S.8889/47	สมุทรปราการ	2.779	2.775	2.766	2.767	-4.5	1.5
32	S.8896	สมุทรปราการ	2.462	2.450	2.446	2.439	-7.1	1.2
33	S.8896-2/43	สมุทรปราการ	2.854	2.848	2.846	2.855	0.2	2.4
34	S.8993-1/47	ปทุมธานี	4.235	4.221	4.214	4.211	-7.8	1.8

ตารางที่ ข-1 ข้อมูลการสำรวจระดับในพื้นที่ศึกษา

đ	หมุด	จังหวัด	2009	2010	2011	2012	อัตราการทรุดตัว	SD
٧I			(m)	(m)	(m)	(m)	(mm/yr)	(mm/yr)
35	S.ws.01/3/47	สมุทรปราการ	3.388	3.382	3.368	3.381	-3.5	4.0
36	S.กทม.353/47	ปทุมธานี	5.229	5.215	5.208	5.205	-7.8	1.8
37	S.กทม.365	กรุงเทพฯ	3.692	3.689	3.689	3.679	-3.8	1.4
38	S.กทม.418/37	กรุงเทพฯ	2.111	2.107	2.107	2.101	-2.9	0.9
39	S.กทม.448/46	กรุงเทพฯ	2.676	2.674	2.671	2.664	-3.8	0.7
40	S.กทม.527	กรุงเทพฯ	2.189	2.182	2.175	2.188	-0.9	3.7
41	S.กทม.530/34	กรุงเทพฯ	2.312	2.304	2.293	2.306	-2.9	3.9
42	S.กทม.532/34	กรุงเทพฯ	2.055	2.047	2.038	2.049	-2.9	3.2
43	SBM.1	ปทุมธานี	2.820	2.812	2.807	2.810	-3.4	1.8
44	กทม.124	กรุงเทพฯ	1.032	1.033	1.031	1.031	-0.5	0.4
45	กทม.157	กรุงเทพฯ	1.837	1.843	1.844	1.838	0.4	2.0
46	กทม.159	กรุงเทพฯ	1.819	1.827	1.827	1.817	-0.7	2.9
47	กทม.160	กรุงเทพฯ	0.562	0.566	0.567	0.562	-0.2	1.5
48	กทม.176	สมุทรปราการ	2.150	2.157	2.163	2.156	2.3	2.3
49	กทม.236/31	กรุงเทพฯ	0.891	0.897	0.897	0.889	-0.5	2.3
50	กทม.241	กรุงเทพฯ	2.393	2.394	2.395	2.393	-0.6	0.5
51	กทม.242	กรุงเทพฯ	1.485	1.485	1.485	1.485	-0.2	0.0
52	กทม.255	กรุงเทพฯ	2.259	2.257	2.256	2.255	-1.1	0.1
53	กทม.257	กรุงเทพฯ	1.845	1.842	1.842	1.841	-1.2	0.3
54	กทม.315	ปทุมธานี	2.334	2.326	2.329	2.326	-2.0	1.4
55	กทม.320	กรุงเทพฯ	2.152	2.142	2.140	2.136	-4.9	1.2
56	กทม.322	กรุงเทพฯ	4.865	4.859	4.858	4.854	-3.5	0.6
57	กทม.366	กรุงเทพฯ	3.514	3.527	3.529	3.520	2.0	3.7
58	กทม.415	กรุงเทพฯ	0.749	0.762	0.759	0.755	1.4	2.8

ตารางที่ ข-1 ข้อมูลการสำรวจระดับในพื้นที่ศึกษา (ต่อ)







รูปที่ ข-1 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณกองบิน รูปที่ สำนักงานตำรวจแห่งชาติ เขตบางเขน กรุงเทพมหานคร





หาลงกรณ์มหาวิทยาล่

รูปที่ ข-3 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสำนักงานเขต รูปที่ ข-4 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณวัดกิ่งแก้ว มีนบุรี กรุงเทพมหานคร อำเภอบางพลี จังหวัดสมุทรปราการ



รูปที่ ข-5 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณหลังบ้านพัก รูปที่ ข-6 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณที่ว่าการอำเภอ การประปาส่วนภูมิภาค อำเภอธัญบุรี จังหวัดปทุมธานี ถำลูกกา จังหวัดปทุมธานี







BM.56

4

2010

2.160

2.150

2.140

2.130

2.120

2.110

2008

2009

ระดับความสูง (เมตร)



S.13417





รูปที่ ข-9 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพาน

รูปที่ ข-10 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพานคลอง ทับช้างบน เขตลาดกระบัง กรุงเทพมหานคร





S.14634 อัตราการทรุดตัว -1.3 มม./ปี 5.440 σ = 1.4 มม./ปี 5.430 ระดับความสูง (เมตร) 5.420 5.410 5.400 5 390 2008 2009 2010 2011 2012 2013 ปี ค.ศ.

รูปที่ ข-11 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณใกล้สะพาน รูปที่ ข-12 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณเสาไฟฟ้าหน้า โรงเลื่อยสินธ์รุ่งเรือง อำเภอคลองหลวง จังหวัดปทุมธานี คลองแสนแสบ เขตบางกะปิ กรุงเทพมหานคร





3.820

3.810

3.800

3.790

3.780

3.770

ระดับความสูง (เมตร)



รูปที่ ข-15 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณฐานเสาไฟฟ้า รูปที่ ข-16 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณฐานเสาไฟฟ้า No.212 อำเภอบางพลี จังหวัดสมุทรปราการ No.278 อำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการ



รูปที่ ข-17 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพานคลอง รูปที่ ข-18 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพานคลอง ชลประทาน ซอยเทศบาลบางปู 57 อำเภอเมือง ชลประทาน อำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการ

จังหวัดสมุทรปราการ



รูปที่ ข-19 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพานคลอง รูปที่ ข-20 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพานลอย

หน้าโรงเรียนสมุทรปราการ อำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการ

้ ชลประทาน ซอยเทศบาลบางปู 47 อำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการ





รูปที่ ข-22 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพาน คลองสาม อำเภอธัญบุรี จังหวัดปทุมธานี



รูปที่ ข-21 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพาน คลองหนึ่ง อำเภอธัญบุรี จังหวัดปทุมธานี



รูปที่ ข-24 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพาน คลองบางปิ้ง อำเภอบางบ่อ จังหวัดสมุทรปราการ

รูปที่ ข-23 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพาน คลองสี่ อำเภอธัญบุรี จังหวัดปทุมธานี









รูปที่ ข-25 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพาน คลองหนามแดง อำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการ



รูปที่ ข-28 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณประตูระบาย น้ำคลอง อำเภอพระประแดง จังหวัดสมุทรปราการ



รูปที่ ข-27 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพาน คลองกันยา อำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการ



รูปที่ ข-30 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพานคลอง รางตรง เขตราษฎร์บูรณะ กรุงเทพมหานคร

รูปที่ ข-29 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณฐาน สะพานลอย ใกล้แยกลาดพร้าว เขตจตุจักร กรุงเทพมหานคร









รูปที่ ข-31 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพาน คลองกันยา อำเภอบางบ่อ จังหวัดสมุทรปราการ



รูปที่ ข-33 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพานคลอง

ชลประทาน ซอยเทศบาลบางปู 105 อำเภอเมือง จังหวัด

สมุทรปราการ

รูปที่ ข-34 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพาน คลองเจ็ด อำเภอลำลูกกา จังหวัดปทุมธานี



S.ws.01/3/47 อัตราการทรุดตัว -3.5 มม./ปี 3.400 σ = 4.0 มม./ปี 3.390 ระดับความสูง (เมตร) 3.380 3.370 3.360 3.350 2013 2008 2009 2010 2011 2012 ปี ค.ศ.

> รูปที่ ข-36 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพาน คลองหกวา อำเภอลำลูกกา จังหวัดปทุมธานี

รูปที่ ข-35 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพาน คลองดำ อำเภอพระประแดง จังหวัดสมุทรปราการ



รูปที่ ข-37 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพานคลอง รูปที่ ข-38 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพานคลอง



รูปที่ ข-39 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณนอตยึดเสาไฟ รูปที่ ข-40 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพานคลอง ส่องสว่างสะพานคลองตาพุก เขตประเวศน์ กรุงเทพมหานคร บางจาก เขตราษฎร์บูรณะ กรุงเทพมหานคร



หนองบอน เขตพระโขนง กรุงเทพมหานคร



ไผ่เหลือง เขตมีนบุรี กรุงเทพมหานคร

รูปที่ ข-41 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพานคลอง รูปที่ ข หนองรี เขตราษฎร์บูรณะ กรุงเทพมหานคร

รูปที่ ข-42 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพาน คลองรางจาก เขตทุ่งครุ กรุงเทพมหานคร





รูปที่ ข-43 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณประตูน้ำ จุฬาลงกรณ์ อำเภอธัญบุรี จังหวัดปทุมธานี

2010

ปี ค.ศ.

2011

2009

SBM.1

2.840

2.830

2.820

2.810

2.800

2.790 2008

ระดับความสูง (เมตร)



รูปที่ ข-45 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพานคลอง รูปที่ ข-46 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพานคลอง ประเวศน์บุรีรมย์ เขตประเวศกรุงเทพมหานคร ศาลเจ้า เขตประเวศกรุงเทพมหานคร





รูปที่ ข-48 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพาน คลองสำโรง อำเภอเมือง จังหวัดสมุทรปราการ

รูปที่ ข-47 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณโรงเรียนวัด ปากบ่อ เขตประเวศกรุงเทพมหานคร



รูปที่ ข-49 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสำนักงานเขต รูปที่ ข-50 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณธนาคารนคร



บางกะปิ กรุงเทพมหานคร

รูปที่ ข-51 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณอาคาร สถาบันพัฒนาครูอาชีวะศึกษา เขตบางเขน กรุงเทพมหานคร

ระดับความสูง (เมตร)



รูปที่ ข-52 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณข้างธนาคาร

กรุงเทพ สาขารามอินทรา เขตบางเขน กรุงเทพมหานคร

หลวงไทย เขตบางกะปี กรุงเทพมหานคร



รูปที่ ข-54 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณ ชุมสายโทรศัพท์ดอนเมือง อำเภอลำลูกกา จังหวัดปทุมธานี

รูปที่ ข-53 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสำนักงานเขต บางเขน กรุงเทพมหานคร





รูปที่ ข-55 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณโคนเสา สะพานลอยหน้าโรงพยาบาลภูมิพล เขตดอนเมือง กรุงเทพมหานคร



รูปที่ ข-57 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณสะพานคลอง รูปที่ ข-58 กราฟการทรุดตัวปี 2009 – 2012 บริเวณโรงเรียนวัด บึงใหญ่ เขตมีนบุรี กรุงเทพมหานคร กระทุ่มเสือปลา เขตพระโขนง กรุงเทพมหานคร



ภาคผนวก ค กราฟการเปลี่ยนแปลงของระดับน้ำบาดาลในพื้นที่ศึกษา

จุหาลงกรณ์มหาวิทยาลัย Chulalongkorn University



รูปที่ ค-1 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณสวนจตุจักร

แขวงลาดยาว เขตจตุจักรกรุงเทพมหานคร



รูปที่ ค-2 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณโรงเรียนอิสลามวิทยาลัย แขวงทุ่งครุ เขตทุ่งครุ กรุงเทพมหานคร



รูปที่ ค-3 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณวัดศิริพงษ์ฯ แขวงท่าแร้ง เขตบางเขน กรุงเทพมหานคร



รูปที่ ค-4 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณสถานี ช่อง 11 แขวงบางกะปิ เขตห้วยขวาง กรุงเทพมหานคร



รูปที่ ค-5 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณวัดบางบัว แขวงอนุสาวรีย์ เขตบางเขน กรุงเทพฯ



รูปที่ ค-6 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณการเคหะคลองจั่น แขวงคลองจั่น เขตบางกะปิ กรุงเทพมหานคร



รูปที่ ค-7 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณวัดสามัคคีธรรม แขวงวังทองหลาง เขตวังทองหลาง กรุงเทพมหานคร



รูปที่ ค-8 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณวัดศิริพงษ์ฯ แขวงท่าแร้ง เขตบางเขน กรุงเทพมหานคร



รูปที่ ค-9 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณวัดเกาะสุวรรณาราม แขวงคลองถนน เขตสายไหม กรุงเทพฯ



รูปที่ ค-10 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณสถานี ช่อง 11 แขวงบางกะปิ เขตห้วยขวาง กรุงเทพมหานคร



รูปที่ ค-11 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณวัดน้อยสุวรรณาราม ตำบลแพรกษา อำเภอเมือง สมุทรปราการ



รูปที่ ค-12 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณวัดคลองชวดลากข้าว ตำบลบางพลีใหญ่ อำเภอบางพลี สมุทรปราการ



รูปที่ ค-13 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณวัดราษฏร์บำรุง ตำบลบางปู อำเภอเมือง สมุทรปราการ



รูปที่ ค-14 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณวัดตำหรุ ตำบลบางปูใหม่ อำเภอเมือง สมุทรปราการ



รูปที่ ค-15 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณศาลากลางจังหวัดสมุทรปราการ ตำบลปากน้ำ อำเภอเมือง สมุทรปราการ



รูปที่ ค-16 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณวัดราษฏร์บำรุง ตำบลบางปู อำเภอเมือง สมุทรปราการ



รูปที่ ค-17 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณโรงเรียนพูลเจริญวิทยาคม ตำบลบางโฉลง อำเภอบางพลี สมุทรปราการ



รูปที่ ค-18 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณวัดคลองชวดลากข้าว ตำบลบางพลีใหญ่ อำเภอบางพลี สมุทรปราการ



รูปที่ ค-19 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณวัดบางพลีใหญ่กลาง ตำบลบางพลีใหญ่ อำเภอบางพลี สมุทรปราการ



รูปที่ ค-20 กราฟการเปลี่ยนแปลงระดับน้ำบาดาล ปี 2005 – 2012 บริเวณวัดแจ้งลำหิน ตำบลบึงคำพร้อย อำเภอลำลูกกา ปทุมธานี

ประวัติผู้เขียนวิทยานิพนธ์

นายสรศักดิ์ ชัยทวี เกิดวันที่ 29 ตุลาคม ค.ศ. 1989 ที่จังหวัดสงขลา สำเร็จการศึกษา วิศวกรรมศาสตรบัณฑิต สาขาวิศวกรรมสำรวจ คณะวิศวกรรมศาสตร์ มหาวิทยาลัยเทคโนโลยี ราชมงคลศรีวิชัย เมื่อปี ค.ศ. 2011 และเข้าศึกษาต่อระดับปริญญาโท สาขาวิศวกรรมสำรวจ ภาควิชาวิศวกรรมสำรวจ จุฬาลงกรณ์มหาวิทยาลัย ปี ค.ศ. 2012

ผลงานตีพิมพ์วารสารวิชาการ

สรศักดิ์ ชัยทวี, อิทธิ ตริสิริสัตยวงศ์ และอนุเผ่า อบแพทย์. (2014). การติดตามการทรุด ตัวของแผ่นดินในพื้นที่ฝั่งตะวันออกของกรุงเทพมหานครและปริมณฑลโดยเทคนิค Time-Series InSAR. การประชุมวิชาการวิศวกรรมโยธาแห่งชาติครั้งที่ 19 มหาวิทยาลัยขอนแก่น.



Chulalongkorn University