변성암석학과 구조지질학에서 석류석 반상변정의 중합적인

의의: 조산운동의 온도-압력-변형-시간 경로 해석

김형수*

경북대학교 사범대학 과학교육학부 지구과학전공

초록

석류석은 변성 온도와 압력을 계산하는 지온지압계에 널리 사용되며, 또한 이들 내부 엽리와 외부엽리와의 접촉 관계를 이용하여 상대적인 변형작용의 시기를 밝히는 데 이 용되어져 왔다. 석류석 반상변정 내의 내부 엽리 조직에 대한 정량적인 해석과 내부 미 세 구조와 화학적 누대구조와의 관계에 대한 접근 방법은 석류석이 형성되는 동안에 온 도-압력-변형작용의 진화 과정을 보다 정량적으로 해석할 수 있을 뿐만 아니라, 절대 연 령 자료와 결합은 조산 운동 동안 발생하는 다변성/다변형 작용의 특징 보여주는 온도-압력-변형-시간 경로를 규명할 수 있다. 미국 메사추세츠 주 북중부 지역에서 십자석, 남 정석과 함께 산출되는 석류석 반상변정은 온도-압력이 증가(540-570 °C, 4.0-5.0 kbar에 서 620-637 °C, 7.9-8.8 kbar 까지) 하면서 성장하였다. 또한 이와 같은 변성작용 동안 압 축 변형 방향은 다음과 같은 순서로, NE-SW, NW-SE, N-S 그 다음 E-W 방향으로 변화 하였다. 결론적으로 이와 같은 변성작용과 변형작용은 주로 고생대 중기 데본기 동안에 일어났던 아카디안 조산운동으로 특징 지워 지며, 후기 알레게니안 조산운동에 부분적으 로 영향을 받은 것으로 판단한다.

주요어 : 석류석 반상변정, 내부 엽리 조직, 온도-압력-변형-시간 경로

1. 서론

석류석은 넓은 온도-압력 범주에서 안정한 광물이며, 따라서 변성 온도-압력 경로 (Pressure-Temperature Path)를 결정하기 위해 사용되는 대부분의 지온지압계의 중요 광 물 중 하나이다(e.g., Spear, 1993). 그러나 석류석 누대구조 형성에 대한 정확한 해석 없 이 온도와 압력을 측정하기 위한 석류석 성분의 사용은 실제 변성 온도-압력 보다 높거 나 낮을 수 있고, 따라서 전체 온도-압력 경로를 잘못 또는 부정확한 해석을 할 수 있다. 석류석 반상변정은 변형작용의 상대적인 형성 시기(pre-, syn- 및 post-tectonic)를 밝히 는 데 이용되어져 왔다(Vernon & Ryde, 1978). 비록 반상변정 내의 내부엽리 구조의 발달 에 대한 해석은 아직까지 의견이 분분하지만 (Passchier et. al., 1992; Bell et. al., 1992; Williams & Jiang, 1999), 여러번에 걸쳐서 성장한 반상변정의 시간관계는 내부와 외부 엽 리의 접촉관계, 내부엽리 조직과 포유광물의 변화로부터 유추되어질 수 있다(Bell et. al.,

- 138 -

1998; Bell & Kim, 2004).

이 연구에서는 미국 메사추세츠 주 북중부 지역에서 산출되는 석류석-십자석-남정석 편암에서 산출되는 석류석을 대상으로 수행되었다. 이 석류석은 고생대 중기 아카디안 조산운동 동안 바로비안(Barrovian) 형태의 변성작용에 의해 형성된 것으로 알려져 있고, 후기 알레게니안 변성, 변형작용에 영향을 받았다 (Tucker & Robinson, 1990; Kim, 2000). 이 연구는 석류석 반상변정 내의 미세구조 발달과 화학적 변화 양상 사이의 관계를 내부 엽리 절단축(Foliation Intersection Axes; FIA)의 측정과 프로그램 THERMOCALC를 이용하 여 보다 정량적으로 조산운동의 진화 과정을 밝히는 데 그 목적이 있다.

2. 연구방법

2-1 정향 박편 제작과 내부엽리 절단축 측정

내부엽리 절단축의 선주향은 내부엽리 곡선의 비대칭이 변하는 위치를 찾음으로 결정 할 수 있다. 즉, 우리가 반시계방향으로 내부엽리의 형태를 관찰하면, 휘어진 내부엽리



Fig 1. Measurement and significance of Foliation Intersection Axes(FIA) within porphyroblast.

는 두 수직박편에서 S자에서 Z자 모양으로 변하게 된다(그림 1b). 따라서 이 두 박편의 중간의 값이 내부엽리 절단축의 선주향을 의미한다. 예를 들면, 주향이 30°와 40°인 두 수직박편에서 모양이 변화하면, 내부엽리 절단축의 선주향은 35°이다. 만약 한 반상변정

- 139 -

내에서 두개의 내부엽리 절단축 선주향을 측정했다면, 이 두 FIA 선주향의 상대적인 시 간을 결정할 수 있다. 왜냐하면 반상변정 중앙부의 내부엽리 절단축는 외곽부의 것보다 먼저 형성된 것이기 때문이다. 또한 내부엽리 절단축의 선주향과 수직인 방향은 수평 압 축 변형 방향(그림 1c)을 지시한다(Bell et. al., 1998; Kim, 2001; Bell & Kim, 2004).

2-2 전자현미 분석

내부엽리 절단축의 선주향을 결정한 후, 뚜렸한 내부엽리 구조의 변화를 보이는 석류 석 반상변정을 선정하여 주구성 원소(Fe, Mg, Mn 그리고 Ca)에 대해 X-ray 성분지도를 얻기 위해 전자 현미 분석을 실시하였다. 이와 같은 접근방법은 석류석 누대구조와 내부 엽리 구조의 변화를 직접 비교할 수 있으며, 구조의 변화가 화학변화에 어떤 영향을 미 쳤는지 알아낼 수 있다. 더 나아가 석류석 반상변정이 성장하는 동안 변형작용과 변성작 용의 역사를 보다 정량적으로 해석할 수 있다.

2-3 프로그램 THERMOCALC

온도-압력 가상평형도(pseudosections)는 석류석을 함유하는 변성 광물의 조합의 안정 도를 알아보기 위해서 프로그램 THERMOCALC(version 3.1; Powell & Holland 1988; Powell et al., 1998)을 이용하여 MnO-Na₂O-CaO-K₂O-FeO-MgO-Al₂O₃-SiO₂-H₂O (MnNCKFMASH) 시스템 하에서 계산하였다.

3. 결과 및 해석

3-1 내부엽리 절단축의 상대적인 형성시기

총 64개의 내부엽리 절단축이 석류석 반상변정으로부터 측정하였다. 이들은 크게 5개 의 그룹, NW-SE(set 0), NE-SW(set 1), W-E(set 2), NNW-SSE(set 3) 그리고 NNE-SSW(set 4), 으로 구분 할 수 있었다. 이들의 상대적인 형성 시기는 set 1이 가장 오 래 전에 형성되었고, 다음 set2, set3, set4, 마지막으로 형성된 것이 set 5이다.

3-2 석류석의 내부 엽리 구조와 화학적 누대누조의 관계

시료 K77에서 산출되는 석류석 반상변정은 석영, 티탄철석과 흑연 포획광물을 가지고 있다. 이 석류석 결정은 포획광물의 밀도와 내부 엽리의 형태로 세개의 성장 구역으로 나누어질 수 있다. G1은 포획물이 적고 급한 경사를 갖는 내부엽리를 포함하고 있다. 이 중앙 내부엽리는 G1의 가장자리에서 G2의 완만한 경사를 갖는 내부엽리에 의해 잘려져 나타난다. G1의 FIA 선주향은 125°이고 G2는 45°이다. 그러나 G3의 FIA 선주향은 내부엽 리의 결여로 인해 결정할 수 없었다.

Mn 성분지도는 G1과 G2에서 최고점(약 25 mol.%)을 보이고, Mg 성분지도는 Mn과 반

- 140 -

대로 G1과 G2 에서 최저점을 보인다. Ca 성분지도는 G2에서 급증하는 경향을 보인다. G2에서 이들 세 성분은 G2의 내부엽리를 따라 분포하는 경향을 보다(그림 2). G2에서 X_{Mn}과 Fe/(Fe+Mg) 비는 역전 누대구조를 보인다. Fe/(Fe+Mg)비는 G1[ΔFe/(Fe+Mg) = -4~ -6 mol.%] 과 G3에서는[ΔFe/(Fe+Mg) = -2~-7 mol.%] 감소하는 경향을 보이나, G2 [Δ Fe/(Fe+Mg) =+6~+9 mol.%] 에서는 증가한다. X_{Ca}는 G1-G2 경계부에서 급증하는 경향 을 보인다. 이와 같은 비정상적인 누대구조의 변화는 석류석 결정 내의 내부엽리의 변화 와 비교적 일치하는 경향을 보이고, 이것은 석류석의 화학적 변화가 변형작용에 영향을 받았음을 지시한다.



Fig. 2. Mn, Mg, and Ca compositional map of garnet porphyroblasts in sample K773-3 온도-압력 가상평형도 - 온도와 압력 경로

온도-압력 가상평형도는 사장석의 Na와 Ca 그리고 석류석의 Mn 성분을 포함하는 MnNCKFMASH 시스템에서 계산하였고, 석류석을 함유하는 변성 광물의 조합과 안정도 를 알아보기 위해서 프로그램 THERMOCALC를 사용하였다(그림 3a). 그림 2a에서, 석류 석은 약 470 °C에서부터 형성되며, 녹니석, 흑운모 그리고 사장석과 넓은 온도, 압력 범 주에서 안정하게 산출된다. 십자석은 약 600 °C와 7.0 kbar에서 석류석과 같이 나타나며, 남정석은 약 620-630 °C, 7-8 kbar에서 석류석과 공생한다.



Fig. 3. (a) P-T pseudosection in MnNCKFMASH system (b) Pressure-Temperature path for garnet growth calculated from intersection of isopleths in X_{Mn} , X_{Ca} and X_{Fe} . Mineral abbreviations: chl chlorite; ms, muscovite; zo, zoisite; grt, garnet; bt, biotite; pl, plagioclase; st, staurolite; ky, kyanite; sill, sillimanite; and, andalusite.

석류석 성분을 이용하여 얻은 온도-압력 경로는 석류석의 세가지 성분의 등성분선 (isopleth)의 교차 관계를 이용하여 구하였다(그림 3b). 석류석 G1와 G2에 대한 온도-압력 조건은 각 각 535-560 °C, 5.0-6.0 kbar, 그리고 550-585 °C, 6.0-7.0 kbar이다. 기질부의 온도-압력은 620-637 °C, 7.9-8.8 kbar로 십자석과 남정석을 함유한 변성광물조합과 일치 한다. 전반적으로 온도-압력 조건은 압축-가열 경로(compressional heating path)를 보여 준다. 이것은 기존 연구 결과와도 일치 한다 (Tracy et al., 1976).

4. 토의 및 결론

석류석 결정의 내부엽리 절단축의 형성 시 온도-압력 조건은 석류석 성분과 프로그램 THERMOCALC를 사용하여 측정할 수 있었다(그림 4). NW-SE 방향의 압축작용(set 0)은 약 540-570 °C, 4.0-5.0 kbar에서 형성되었으며, NE-SW 방향의 압축작용(set 1)은 약 550-590 °C, 5.0-6.5 kbar에서 형성되었다. 그리고 N-S 방향의 압축작용(set 2)은 약 570-610 °C, 6.0-6.5 kbar에서 형성되었다.

온도-압력-변형 경로에서 시간은 석류석 결정 내에 흔히 존재하는 모나자이트 광물을 이용하여 석류석 각 부분의 형성 시기를 결정 할 수 있다(예, Bell & Welch, 2003). 선행 연구 결과에서, 이번 연구에 사용된 석류석 반상변정들의 형성은 약 425 Ma에서부터 385-360 Ma까지(그림 4), 고생대 데본기 동안에 일어난 아카디안 조산운동에 영향을 받 았음을 알 수 있었다. 결론적으로, 이번 연구에서 제시한 석류석 반상변정의 응용 방법은 조산운대의 변성지구조적(tectonometamorphic) 역사를 보다 정량적으로 규명하는데 도움 을 줄 것이다.



Fig. 3. Pressure-Temperature-deformation-time paths.

참 고 문 헌

- Bell T.H and Kim, H.S., 2004, Preservation of deformation and metamorphism through extensive younger orogenic overprinting: Alleghanian versus Acadian orogenesis in central New England. Journal of Structural Geology, 26, 1591–1613.
- Bell T.H. and Welch P.W., 2002, Prolonged Acadian Orogenesis: Revelations from FIA controlled monazite dating of foliations in porphyroblasts and matrix. Am Journal Sci, 302, 549–581
- Bell, T. H., Johnson, S. E., Davis. B., Forde, A., Hayward, N. and Wilkins, C., 1992, Porphyroblast inclusion-trail orientation data: eppure non son girate! Journal of Metamorphic Geology, 10, 295–307
- Bell, T. H., Hickey, K. A. and Upton, G. J. G., 1998, Distinguishing and correlating multiple phases of metamorphism across a multiply deformed region using the axes of spiral, staircase and sigmoidally curved inclusion trails in garnet: Journal of Metamorphic Geology, 16, 767–794
- Kim, H.S., 2000, Structural and Metamorphic Evolution of the Northern Appalachian Orogenic belt in

north-central Massachusetts, USA. James Cook University, Ph.D. Thesis, 269p.

- Kim, H.S., 2001, A new approach to distinguishing multiple phases of metamorphism and deformation: Application to the Northeastern Appalachian. Geosciences Journal, 5, 65–84,
- Passchier, C. W., Throuw, R. A. J., Zwart, H. J. and Vissers, R. L. M., 1992, Porphyroblast rotation: eppur si mouve? Journal of Metamorphic Geology, 10, 283–294
- Powell R and Holland T.J.B., 1988, An internally consistent dataset with uncertainties and correlation;
 3, Applications to geobarometry, worked examples and a computer program. J Metamorphic Geol, 6, 173–20
- Powell R, Holland T.J.B., and Worley B., 1998 Calculating phase diagrams involving solid solutions via non-linear equations, with examples using THERMOCALC. J Metamorphic Geol, 16, 577-58
- Spear, F.S., 1993, Metamorphic Phase Equilibria and Pressure-Temperature-Time Path. Mineralogical Society of America, Monograph Series, Washington DC, 799p
- Tracy RJ, Robinson, P, Thompson, A.B., 1976 Garnet composition and zoning in the determination of temperature and pressure of metamorphism. Am Mineral, 61, 762–77
- Tucker R.D, Robinson P., 1990, Age and setting of theBronson Hill magmatic arc: A re-evaluation based on U-Pb zircon ages in southern New England. Geol Soc Am Bull, 102, 1404-141
- Vernon, R.H. and Ryde, N., 1978, Porphyroblast-matrix microstructural relationships in deformed metamorphic rocks. Geological Rundsch., 67, 288-30
- Williams, P. F. and Jiang, D., 1999. Rotating garnet. Journal of Metamorphic Geology, 17, 367-378.